## 宇宙風化を模擬した多様な鉱物への水素イオン照射実験 Hydrogen ion irradiation of various minerals simulating the space weathering.

内田 はるか<sup>1</sup>、\*瀧川 晶<sup>1,2</sup>、土`山 明<sup>1</sup>、鈴木 耕拓<sup>3</sup>、中田 吉則<sup>3</sup>、三宅 亮<sup>1</sup>、高山 亜紀子<sup>1</sup> Haruka Uchida<sup>1</sup>, \*Aki Takigawa<sup>1,2</sup>, Akira Tsuchiyama<sup>1</sup>, Kohtaku Suzuki<sup>3</sup>, Yoshinori Nakata<sup>3</sup>, Akira Miyake<sup>1</sup>, Akiko Takayama<sup>1</sup>

- 1. 京都大学大学院理学研究科地球惑星科学専攻、2. 京都大学白眉センター、3. 若狭湾エネルギー研究センター
- 1. Division of Earth and Planetary Science, Kyoto University, 2. The Hakubi Center for Advanced Research, Kyoto University, 3. The Wakasa Wan Energy Research Center

大気の無い天体表面において、太陽風によるイオン照射などにより起こる天体表層のレゴリスの物性変化を宇宙風化と呼び [1, 2]、月や小惑星の試料表面には、ブリスターと呼ばれる水ぶくれ構造や非晶質層などの宇宙風化層が報告されている[3, 4]。宇宙風化を模擬した照射実験の中でも、太陽風の大半を占める水素イオンを使った実験は数少ない [e.g., 5]。本研究では、多様な鉱物種への水素イオン照射実験をおこない、鉱物毎の水素イオンの照射による構造変化の違いを調べた。

小惑星物質を模擬し、照射試料としてforsterite ( $Fo_{100}$ , 合成)、olivine ( $Fo_{92}$ 、San Carlos、USA)、enstatite ( $En_{99}$ , Tanzania)、spinel( $MgAl_2O_4$ , 合成)、corundum ( $Al_2O_3$ , 合成)、enstatite組成( $MgSi_{0.97}Al_{0.03}O_3$ )のガラス、serpentine (Mg#=0.98, South India)、FeSe模擬したpyrrhotite ( $Fe_{0.90}S$ 、Chihuahua、Mexico)、鉄隕石((Fe, Ni)、Nantan meteorite (IIICD))を用いた。試料は大きさ3×5×0.5 mmの板に加工し、表面を研磨後、化学研磨処理した。

実験は若狭湾エネルギー研究センターでおこなった。加速エネルギー40 keVの $H_2^+$ を照射量 $10^{16}$ 、 $10^{17}$ 、 $10^{18}$  ions/cm² になるように時間を変えて照射した。照射時間が60分以上の試料には水冷ステージを利用した。照射後の試料は走査型電子顕微鏡(FE-SEM, JEOL JSM 7001F)により表面構造を観察した。一部の試料は、集束イオンビーム加工(FE-FIB, FEI Helios NanoLab 3G CX)によりブリスターを含むTEM試料を作成し、透過型電子顕微鏡(FE-TEM JEOL JEM 2100F)により断面構造と照射による結晶構造の変化を観察した。SEM観察では、olivine、enstatite、spinel、pyrrhotiteは照射量 $10^{18}$  ions/cm²、forsterite、corundumは $10^{17}$  ions/cm²、serpentineは $10^{16}$  ions/cm²で初めてブリスターが観察された。鉄隕石とenstatiteガラスには表面変化が観察されなかった。大半の鉱物は3  $\mu$ m程度の楕円形のブリスターが均一に分布していたが、enstatite上には波状形のブリスター構造がみられ、serpentine上のブリスターは不均一に分布していた。TEM観察は、ブリスターが見られた照射量の

enstatite、forsterite、olivine、serpentine、pyrrhotiteと、enstatiteのみ $10^{17}$  ions/cm²の試料に対しても行った。 $10^{18}$  ions/cm²のenstatite試料表面のブリスター直下には空隙が観察され,ブリスター表皮の空隙側はほぼ非晶質化していたが、最表面付近には斜方輝石の結晶構造が維持されていた。また、enstatiteの波状ブリスターはa軸方向に伸長していることがわかった。 $10^{17}$  ions/cm²のenstatite試料は、わずかな結晶構造の乱れが確認されたのみであるため、enstatiteの非晶質化に必要な照射量は $10^{17}$ ~ $10^{-18}$  ions/cm²の間であることがわかった。Forsterite、olivine、pyrrhotiteのブリスター表皮は、わずかな結晶構造の変化のみで非晶質化は見られなかった。serpentineのブリスター表皮は、表層まで完全に非晶質化していた。

Enstatite、forsterite、olivineなどイオン結合性のケイ酸塩や酸化物は結晶中の水素拡散速度は実験時間に比べて非常に遅いが [e.g., 6]、照射による欠陥などを通じて気泡が核生成・成長し圧力が上昇した結果、ブリスター構造を作ったと考えられる[7]。シリカガラスと純鉄中の水素の拡散係数[13, 14]から求められた水素拡散時間は、実験時のイオン照射時間に比べてはるかに短い。Enstatiteガラスと鉄隕石にはブリスターは観察されていないのは、照射により打ち込まれた水素は試料中に蓄積せず、ブリスターが生成しなかったためであると考えられる。

本研究により、enstatite非晶質化に必要な水素イオン照射量に初めて制約が与えられた。また、鉱物の水素

イオン照射による非晶質化やブリスター形成に必要な照射量、ブリスター構造は、小惑星レゴリスが多種類の 鉱物からなるとき、複数の鉱物のブリスター構造の違いから、太陽風照射年代に詳細な制約を与えられる可能 性を示唆している。

[1] Hapke (2001) JGR, 106, E5, 10039-10073. [2] Clark B. E. et al. (2002) in Asteroid Space Weathering and Regolith Evolution, Asteroids III. pp. 585–599.. [3] Noguchi et al. (2014) MAPS, 49, 188-214. [4] Margolis et al. (1971) LPSC, 2, 909. [5] Demyk et al. (2004), A&A, 420, 233-243. [6] Stalder and Skogby (2003) PCM, 30, 12-19. [7] Muto and Enomoto (2005), Materials Trans., 46, 2117-2124. [8] Shang et al. (2009) GCA, 73, 5435-5443. [9] 羽木, 林, 大谷 (1978) 日本金属学会誌, 8, 801-807.

キーワード:宇宙風化、小惑星、イオン照射

Keywords: space weathering, asteroid, ion irradiation

CMコンドライトの照射実験:はやぶさ2リターンサンプルの表面組織の 推定

# Irradiation experiments on CM chondrites: To estimate surface textures of the returned samples by Hayabusa 2

\*野口 高明<sup>1</sup>、三宅 裕二<sup>2</sup>、岡崎 隆司<sup>2</sup>、大澤 崇人<sup>3</sup>、芹澤 弘幸<sup>3</sup>、薮田 ひかる<sup>4</sup>、中村 智樹<sup>5</sup>
\*Takaaki Noguchi<sup>1</sup>, Yuji Miyake<sup>2</sup>, Ryuji Okazaki<sup>2</sup>, Takahito Osawa<sup>3</sup>, Hiroyuki Serizawa<sup>3</sup>, Hikaru Yabuta<sup>4</sup>, Tomoki Nakamura<sup>5</sup>

- 1. 九州大学基幹教育院、2. 九州大学大学院理学研究院、3. 日本原子力研究開発機構、4. 広島大学大学院理学研究科、5. 東北大学大学院理学研究科
- 1. Faculty of Arts and Science, Kyushu University, 2. Department of Earth and Planetary Science, Kyushu University, 3. Japan Atomic Energy Agency, 4. Department of Earth and Planetary System Science, Hiroshima University, 5. Department of Earth Sciences, Tohoku University

Introduction: In 2020, Hayabusa 2 spacecraft will return the surface and sub-surface samples from the asteroid (162173) Ryugu, a C-type asteroid. We will have an opportunity to investigate pristine materials from a C-type asteroid. Because CM chondrites contain solar gases and because most of they contain abundant subangular mineral and lithic fragments, they are regolith breccias (e.g. [1], [2], [3] and references therein). Although solar noble gases are restricted to the clastic matrix [1], [2], textures related to the solar wind irradiation and/or micrometeoroid impacts have not been identified among CM chondrites. Although there are many spectroscopic studies of CM chondrites (e.g. [4]), only a few studies are focused on the textural changes related to the micrometeoroid impacts and solar wind irradiation on CM chondrites (e.g. [5], [6]). In this study, we performed spectrum measurements, micro-petrographic study, and C K  $\alpha$  X-ray absorption near-edge structure measurement of irradiated CM chondrites. These studies will serve to understand the space weathering on the surface of fine-grained Ryugu grains because it is highly likely that space weathering will be found on the surface of Ryugu grains.

Samples and methods: We performed irradiation of 4 keV He $^+$  ions on Murchison CM chondrites at Takasaki Advanced Radiation Research Institute, Japan Atomic Energy Agency (TARRI, JAEA). The fluences are  $5 \times 10^{16}$  and  $5 \times 10^{17}$  He $^+$ /cm $^2$ , which correspond to  $^{\sim}10^2$ - and  $^{\sim}10^3$ -year irradiation at 1.1 AU (the averaged orbital radius of Ryugu). Reflectance spectra of the irradiated surface were measured at JASCO Co. Ltd. by using JASCO V-670 absorption spectrometer with an integrating sphere. The irradiated samples were observed by field-emission scanning electron microscope (FE-SEM) at JAEA and Kyushu University. We observed the samples by using 2 or 3 kV acceleration voltage to avoid structural changes during observation. Thin samples were prepared by using scanning electron microscope-focused ion beam sample preparation machine and low acceleration voltage Ar milling machine at Kyushu University. They were observed by transmission electron microscope (TEM) at Kyushu University.

**Results and discussion:** Reflectance spectrum of the sample irradiated by a fluence of  $5 \times 10^{16}$  He<sup>+</sup> does not show remarkable difference from the spectra of an un-irradiated sample. By contrast, a broad absorption from 0.7 to 1.4  $\mu$ m, related to the absorption by Fe-rich serpentine group minerals, is disappeared in the case of the sample irradiated with  $5 \times 10^{17}$  He<sup>+</sup>. These data suggest that 1000-year equivalent solar wind irradiation gives an effect on the shape of reflectance spectra, which is similar to the effect by dehydration [4]. There is no remarkable difference in surface morphology of the sample irradiated by a fluence of  $5 \times 10^{16}$  He<sup>+</sup> from those of un-irradiated sample. On the other hand, the sample irradiated with  $5 \times 10^{17}$  He<sup>+</sup> shows blistering on both matrix and chondrules. The surface of fine-grained matrix has a  $^{\sim}30$ -nm thick amorphous layer. In the amorphous layer, a small amount of nanoparticles is

observed. Their 0.2-nm lattice fringes suggest that they are nanophase  $Fe^0$ . In the case of the sample irradiated with  $10^{17}$  He $^+$  has  $^-$ 60-nm amorphous rim containing abundant bubbles (blistering), which is especially remarkable in cronstedtite-tochilinite intergrowth. Just below the amorphous layer, both cronstedtite and tochilinite show sharp lattice fringes. The amorphous rim contains abundant nanoparticles is observed. They also show 0.2-nm lattice fringes, suggestive of nanophase  $Fe^0$ . This result is consistent with [5].

**References:** [1] Nakamura T. et al. (1999a) GCA 63, 241-255. [2] Nakamura T. et al. (1999b) GCA 63, 257-273. [3] Krot A. et al. In: Meteorites and the early solar system II, pp. 679-712. [4] Hiroi T. et al. (1993) Science 261, 1016-1018. [5] Matsuoka M. et al. (2015) Icarus 254, 135-143. [5] Keller L. P. et al. (2015) LPSC 46, Abstract #1913.

キーワード:照射実験、CMコンドライト、透過電子顕微鏡 Keywords: irradiation experiment, CM chondrites, TEM 天体表面でのレゴリスの粒子摩耗を模擬した石英粒子の摩耗実験と粒子 3次元形状変化

Abrasion experiments of quartz particles simulating the regolith abrasion on airless bodies: change in their 3D shapes

\*小川 倫弘<sup>1</sup>、土山 明<sup>1</sup>、門川 隆進<sup>1</sup>、櫻間 卓志<sup>1</sup>、中野 司<sup>2</sup>、上杉 健太朗<sup>3</sup>
\*Motohiro Ogawa<sup>1</sup>, Akira Tsuchiyama<sup>1</sup>, Tokiyuki Kadokawa<sup>1</sup>, Takushi Sakurama<sup>1</sup>, Tsukasa Nakano<sup>2</sup>, Kentaro Uesugi<sup>3</sup>

- 1. 京都大学大学院理学研究科地球惑星科学専攻、2. 産業技術総合研究所地質情報研究部門、3. 高輝度光科学研究センター SPring-8
- 1. Division of Earth and Planetary Sciences, Graduate School of Sciece, Kyoto University, 2. Geological Survey of Japan, AIST, 3. SPring-8/JASRI

小惑星イトカワや月の表面から持ち帰ったレゴリス粒子にはエッジの丸い粒子が見出され、機械的摩耗が起こったことが指摘されている [1,2]。水などの流体が存在しない天体における粒子の摩耗では、運動により粒子同士が擦れ合う必要がある。イトカワでは、粒子運動をもたらしたプロセスとして微隕石衝突で励起された地震波による振動[1]やYORP効果、潮汐力[3]などが挙げられている。本研究では粒子同士がこすれあった場合、どのように粒子自身の形状やエッジの形状が変化するかを明らかにするために、摩耗実験を行なった。

実験は、石英粒子を用いて、粉砕機(安井器械:マルチビーズショッカー)により行った。石英は隕石や月試料にはほとんど含まれていないが、かんらん石や輝石などと同程度の強度を持ち、多量のサンプルを容易に準備できることから、本研究では石英を選んだ。無色透明な石英(インド産)の単結晶を超硬合金乳鉢で粉砕し、1-2 mmの粒子を篩により選別した。この粒子約6.5 gをメノウ(石英微細結晶の集合体)製の容器(10 ml)に充填率が約50%となるように封入し、粉砕子を入れずに上下振動を伴う回転運動を行い、粒子同士が擦れ合うようにした。

本研究では、2種類の実験を行なった。実験1では、特定の回転速度(1500 rpm, 2500 rpm)において様々な時間(5分、30分、120分、180分)で実験を行なった。それぞれの実験について、摩耗により生成された粉 (250  $\mu$ m以下の粒子)を篩により選別し、実験前後の粒子の質量の差から粉の質量を求めた。摩耗を受けた粒子の中から無作為に選んだ150個以上の粒子の3次元形状を、東北大学のX線CT装置により撮影した(管電圧 140kV, 画素サイズ~14.5  $\mu$ m)。実験2では、着色した3種類の石英(紫水晶、黄水晶、黒水晶)単結晶を粉砕し、各2粒子(1-2 mm)を上記の石英粒子に混ぜた。実験1と同じ2種類の回転速度において、積算時間が1分、5分、10分、30分、60分、120分、180分となるように摩耗を行った。それぞれ時間毎に、着色粒子を取り出して、その3次元構造をSPring-8 BL20B2のマイクロX線CTを用いて高分解能で求めた (25keV, 画素サイズ2.75  $\mu$ m)。撮影した粒子は洗浄後、メノウ容器に戻し、摩耗サイクルを繰り返した。

個々の粒子のCT画像より、体積、表面積を求めるとともに、キャリパー法および楕円体近似法により3軸長を求め、3軸比、angularity(近似楕円体体積/粒子体積)、sphericity(粒子表面積/近似楕円体相当表面積)を求めた。実験2に関しては、CT像から3D模型を作成し、個々の粒子の3次元形状変化を求めた。実験1、実験2ともに、時間とともに摩耗による粉の生成量およびsphericityは増加し、粒子の体積、面積、angularityは減少した。これらの値の変化量はsphericityを除いて2500 rpmの方が1500 rpmより大きかった。また、その変化率は実験開始直後から30分程度で大きく減少した。一方、平均3軸比に関しては、実験1において、1500 rpmでは時間が経過してもほとんど変化しないが、2500 rpmでは平均3軸比が大きくなる(等方的になる)傾向が見られた。実験2では、個々の粒子の3軸比の変化の仕方はそれぞれ異なり、全体として実験1に見られるような3軸比変化の挙動が現れることが分かった。

着色により区別した個々の粒子形状の時間変化からは、2500 rpmでは主に粒子のエッジが欠けることにより、1500 rpmではエッジはほとんど欠けずに徐々にすり減ることにより、それぞれ摩耗が進行することがわかった。回転速度の違いによる今回の結果は、このような摩耗プロセスの違いにより説明できる。イトカワや

月のレゴリス粒子の平均3軸比と比較すると、[4]で詳しく議論するように、イトカワ粒子は激しい摩耗プロセスを経験しておらず、月粒子はより激しい摩耗のプロセスを経験した可能性がある。

[1] Tsuchiyama et al. (2011) *Science*, 333: 1121. [2] Tsuchiyama et al. (2016) 4<sup>th</sup> *Symp. Solar System Materials*, abstract. [3] Connolly et al. (2015) *EPS*, 67: 12. [4] Tsuchiyama et al. (2017) *JpGU*, abstract.

キーワード:イトカワ、月、摩耗 Keywords: Itokawa, lunar, abrasion Genesis-DOS試料中に打ち込まれた太陽風起源希ガスのCME起源粒子検出

Detection of CME components of solar wind noble gas from DOS sample of *Genesis* 

\*殿谷 梓<sup>1</sup>、馬上 謙一<sup>1</sup>、Olinger Chad<sup>2</sup>、Jurewicz Amy J<sup>3</sup>、坂口 勲<sup>4</sup>、鈴木 拓<sup>4</sup>、Burnett Donald<sup>5</sup>、糸瀬 悟<sup>6</sup>、石原 盛男<sup>7</sup>、内野 喜一郎<sup>8</sup>、圦本 尚義<sup>1,9</sup>

\*Azusa Tonotani<sup>1</sup>, Ken-ichi Bajo<sup>1</sup>, Chad T Olinger<sup>2</sup>, Amy J G Jurewicz<sup>3</sup>, Isao Sakaguchi<sup>4</sup>, Taku Suzuki<sup>4</sup>, Donald S Burnett<sup>5</sup>, Satoru Itose<sup>6</sup>, Morio Ishihara<sup>7</sup>, Kiichiro Uchino<sup>8</sup>, Hisayoshi Yurimoto 1.9

1. 北海道大学、2. ロスアラモス国立研究所、3. アリゾナ州立大学、4. 物質・材料研究機構、5. カリフォルニア工科大学、6. 日本電子(株)、7. 大阪大学、8. 九州大学、9. 宇宙航空研究開発機構

1. Hokkaido University, 2. Los Alamos National Laboratory, 3. Arizona State University, 4. National Institute for Materials Science, 5. California Institute of Technology, 6. JEOL Ltd, 7. Osaka University, 8. Kyusyu University, 9. JAXA

**はじめに**: 太陽風中に保持された太陽風起源希ガスは、太陽活動を調査するトレーサーとして有用である.近年、NASAによる太陽風サンプルリターン計画(*Genesis*ミッション)により持ち帰られた太陽風照射試料の希ガス同位体研究から、UVレーザーアブレーション法などの希ガス同位体分析によって太陽風元素・同位体組成やその照射量が報告されている(e.g. Heber et al., 2009; 2012). 太陽風照射試料から太陽活動を明らかにする上で重要なポイントは、太陽風中の各粒子の持つエネルギーと照射された固体試料との関係であり、それらは照射試料内の空間分布として保持されている.しかしながら、太陽風の注入深さが小さいため、希ガスの深さ方向空間分布はこれまでの分析手法では明らかになっていない.

近年、微小領域の希ガス同位体深さ方向分析を実現させる装置として同位体ナノスコープ(LIMAS)が開発された(Bajo et al., 2015).LIMASは、高強度フェムト秒レーザー(パワー密度: $^{\sim}10^{20}~W~cm^{-2}$ )を用いてトンネルイオン化を行う二次中性粒子質量分析器(SNMS)の一種である. *Genesis*試料中の太陽風起源Heの深さ方向分布は、LIMASによる深さ方向分析により決定された(Bajo et al., 2015). しかしながら、コロナ質量放出(CME)により放出された高エネルギーHe粒子の想定される濃度( $3\times10^{18}~atoms~cm^{-3}$ )がLIMASサンプルチャンバー内の残留Heガスより得られる信号強度と同等の大きさであった.したがって、試料深部領域(>120~nm)のHe,つまりCME粒子が確認できるレベルの高精度な分析は確立されていなかった.そこで本研究では、より高精度・低ブランクの希ガス同位体深さ方向分析を行うための測定法の開発を行った.

**実験手法**:本研究では、Genesisサンプルリターンにより持ち帰られた試料のうち、Si基盤上にアモルファスカーボンフィルムをコーティングした(DOS)試料をサンプルとして用いた.スタンダード試料として、 $15 keV \sigma^4 He$  を照射したDOS試料(He-DOS)と $27 keV \sigma^2 Ne$  を照射したDOS試料(Ne-DOS)、非照射のDOS試料(Blank-DOS)を用意した.

LIMASの分析条件については、まず収差補正機構を用いて、プライマリーイオンビームの直径を $1.5~\mu$ mにセッティングした. $^4$ He $^+$ の周回数は100周に設定し、イオンゲートを用い、 $^4$ Heの妨害イオンである $^{12}$ C $^{3+}$ を除外した.また、サンプルチャンバー内の残留Heを除去するために、より希ガス排気速度の速いイオンポンプ (Agilent Vacion Plus 500 (StarCell))を導入した.

太陽風起源希ガス同位体を検出するための深さ方向分析のラスター領域は20 ×30 μmに設定し、その中心部分を解析データとして用いた.

LIMASによるデプスプロファイル後、原子間力顕微鏡(Asylum Technology, MFP-3D-BIO-J)を用いて、クレーター形状を測定した.

**結果**:深部領域のHe濃度はBajo et al.(2015)と比較して1桁以上減少した ( $4 \times 10^{17}$  atoms cm $^{-3}$ ).その結果、太陽風起源He検出を高精度に行うことが可能となり、CME粒子照射深度に相応する100 nm以深のHe粒子の照射痕跡がLIMASで初めて確認された.さらに、深さ方向分析では初めてとなる太陽風起源 $^{20}$ Ne同位体の検出

にも成功した.

キーワード: Genesis、太陽風、希ガス、コロナ質量放出、SNMS、深さ方向分析

Keywords: Genesis, Solar wind, Noble gas, CME, SNMS, Depth profile

## レーザー衝撃圧縮とX線自由電子レーザー回折によるフォルステライト単結晶の超高速高圧構造相転移観察

Time-resolved analysis of shock-driven structure transformation of forsterite single crystals using power laser and x-ray free electron laser

\*奥地 拓生 $^1$ 、Purevjav Narangoo $^1$ 、尾崎 典雅 $^2$ 、瀬戸 雄介 $^3$ 、丹下 慶範 $^4$ 、関根 利守 $^5$ 、松岡 健之 $^6$ 、高橋 謙次郎 $^6$ 、犬伏 雄一 $^4$ 、矢橋 牧名 $^7$ 、田中 和夫 $^2$ 、兒玉 了祐 $^{2,6}$ 

\*Takuo Okuchi<sup>1</sup>, Narangoo Purevjav<sup>1</sup>, Norimasa Ozaki<sup>2</sup>, Yusuke Seto<sup>3</sup>, Yoshinori Tange<sup>4</sup>, Toshimori Sekine<sup>5</sup>, Takeshi Matsuoka<sup>6</sup>, Kenjiro Takahashi<sup>6</sup>, Yuichi Inubushi<sup>4</sup>, Makina Yabashi<sup>7</sup>, Kazuo Tanaka<sup>2</sup>, Ryosuke Kodama<sup>2,6</sup>

1. 岡山大学惑星物質研究所、2. 大阪大学大学院工学研究科、3. 神戸大学大学院理学研究科、4. 高輝度光科学研究センター、5. 広島大学大学院理学研究科、6. 大阪大学光科学センター、7. 理化学研究所放射光科学総合研究センター 1. Institute for Planetary Materials, Okatama Univ., 2. Faculty of Engineering, Osaka Univ., 3. Faculty of Science, Kobe Univ., 4. JASRI/SPring-8, 5. Faculty of Science, Hiroshima Univ., 6. Photon Pioneers Center, Osaka Univ., 7. RIKEN SPring-8 Center

太陽系を構成する惑星や衛星の形成の際には、天体間の衝突現象が重要な役割を果たしてきた。このような衝突現象においては、衝突した物質は、衝突の速度に応じて衝撃圧縮される。太陽系内の宇宙空間に残存する隕石の一部には、このような衝撃圧縮によって発生した動的な高圧力の下で、構造相転移を経て生成した高密度の結晶構造が、準安定状態のまま凍結されている場合がある。その代表例が、地球型惑星の主構成鉱物であるカンラン石(斜方晶系)の高圧相の一つであり、カンラン石よりも約11%高い密度を持つ、リングウッダイト(立方晶系)である。リングウッダイトは静水圧力下では18GPa以上で安定な構造であるが、これまでに動的な高圧力条件下で合成された例はない。よって隕石中にいま存在しているリングウッダイトの形成の条件は全く不明である。このリングウッダイトの形成に至る過程を実験的に再現することができれば、天体衝突現象の規模や時間スケールを定量的に評価するための道を開くことができる。

我々は、兵庫県西播磨に設置されたX線自由電子レーザー施設・SACLAにおいて、パワーレーザーで衝撃圧縮した試料の構造を表すX線回折パターンを、高時間分解能で取得する実験を進めている。この手法により、衝撃圧縮された結晶の構造と圧力を、ピコ〜フェムト秒の時間分解能で観察することができる。そこで隕石に含まれるリングウッダイトの産状を考慮しつつ、衝撃圧縮されたフォルステライト( $Mg_2SiO_4$ 組成のカンラン石)の単結晶が相転移に至るまでの過程を時間分解して観察した。特定の方位に切り出した厚さ $50\,\mu$ mの結晶薄板に100方向からパワーレーザーを照射して、発生させた衝撃波を伝播させつつ、X線回折パターンの形状および強度の変化を計測した。レーザーのパルス長は4ナノ秒であり、その照射とXFEL照射の間の遅延時間は、衝撃波が伝播を開始する4ナノ秒から、圧縮及びその後の膨張がほぼ終了する12ナノ秒までの間で、2ナノ秒間隔に設定した。XFELのエネルギーは10 KeVとした。X線の吸収長が $200\,\mu$ m程度であることから、厚さ $50\,\mu$ mの結晶の内部をすべて一緒に観察している。粗い時間分解能における予察的な結果ではあるが、以上の実験により、フォルステライト単結晶内を進む衝撃波の伝播を計測するとともに、結晶構造と発生圧力の時間変化を捉えることに初めて成功した。結果はナノ秒以下の短い時間スケールにおけるリングウッダイト構造への相転移の発生を充分に示唆するものであった。

キーワード:フォルステライト、リングウッダイト、X線自由電子レーザー、レーザー衝撃圧縮、高速度衝突 Keywords: forsterite, ringwoodite, x-ray free electron laser, laser-driven shock compression, high-speed collision

### 電子線ホログラフィーを用いたナノスケール隕石磁気学 Nanometer-scale paleomagnetism of meteorites using electron holography

- \*木村 勇気<sup>1</sup>、山本 和生<sup>2</sup>
  \*Yuki Kimura<sup>1</sup>, Kazuo Yamamoto<sup>2</sup>
- 1. 北海道大学低温科学研究所、2. ファインセラミックスセンター
- 1. Institute of Low Temperature Science, Hokkaido University, 2. Japan Fine Ceramics Center

Remanent magnetization of minerals is very sensitive to the formation and experienced environments such as temperature and magnetic field. To better understand the formation environments of individual extraterrestrial minerals, we attempted to apply the electron holography to nanoparticles extracting from a meteorite. As the result, we succeeded to elucidate a magnetic structure of framboidal magnetite, which has been aligned periodically in three-dimensionally and proposed its formation process in a parent body of the Tagish Lake meteorite [1]. This method will allow us to reveal formation temperature of individual tiny minerals in the solar nebula and precipitation temperature of individual minerals during thermal aqueous alteration inside a corresponding asteroid. More resent years, several reports about paleomagnetic studies of meteorites has been reported [e.g. 2]. Here, we will show our present approaches to visualize the magnetic structures of individual extraterrestrial minerals and to constrain its formation environment, which was not unveiled by conventional paleomagnetic studies using a bulk mineral.

- [1] Yuki Kimura et al., Nature Communications, 4 (2013) 2649.
- [2] J. Bryson, et al., Earth and Planetary Science Letters, 388 (2014) 237.

Acknowledgment: This work was supported by a Grant-in-Aid for Challenging Exploratory Research from KAKENHI (16K13909).

キーワード:電子線ホログラフィー、残留磁化、透過型電子顕微鏡、タギシュレイク隕石、マグネタイト、水 質変質

Keywords: Electron holography, Remanent magnetization, Transmission electron microscopy, Tagish Lake meteorite, Magnetite, Aqueous alteration

#### イトカワ粒子表面のサブミクロンクレーターの記載

#### Properties of submicron craters on Itokawa regolith particles

\*松本 徹<sup>1</sup>、長谷川 直<sup>1</sup>、圦本 尚義<sup>1,2</sup>

\*Toru Matsumoto<sup>1</sup>, Sunao Hasegawa<sup>1</sup>, Hisayoshi Yurimoto<sup>1,2</sup>

- 1. 宇宙科学研究所、2. 北海道大学
- 1. Institute of Space and Astronautical Science, 2. Hokkaido University

探査機「はやぶさ」は、S型小惑星イトカワ表層のレゴリス(細かな砂の層)から、数十から百ミクロンメートル程度の大きさの微粒子を回収した[1]。イトカワ表面への小天体衝突は、クレーター形成[2]やレゴリスの流動[3]、小惑星表面のスペクトルが変化する宇宙風化にも寄与した[4,5]と推測されている。このため、小惑星イトカワの地形変化や表面物質の時間発展を理解する上で、小惑星表層において様々なスケールで起こる衝突現象を理解することは重要である。

はやぶさが回収した微粒子の表面には、衝突現象に起因するサブミクロンサイズのクレーター構造が見つかっている[6-8]。これらのクレーターは、極限られた数の微粒子表面に集中して見つかった。このことやクレーターの形態・面密度から、これらのクレーターは、イトカワ表面への小天体衝突によって生じた微小な破片が微粒子表面に衝突して形成した、二次的なクレーターであると推測されている[7,8]。しかし、これまで報告された微粒子表面のクレーターの個数はわずか24個であり、報告されたクレーターの形態や分布がイトカワ微粒子全体の特徴を代表しているかどうか判断できない。そこで本研究では、走査型電子顕微鏡を用いて、複数のイトカワ微粒子表面を詳細観察し、多数のクレーターの形態・分布の記載を行うことで、それらの起源を制約することを試みた。

本研究では、10 μmから200 μm の大きさの微粒子34個に対して観察を行った。微粒子の観察は、宇宙科学研究所キュレーション施設に設置された走査型電子顕微鏡(日立SU6600)を用いて行った。2kVに加速された電子線を使って、微粒子表面の高真空下での二次電子像観察を行った。微粒子表面の鉱物相の同定は、エネルギー分散型X線分光分析装置(X-Max20)を用いて行った。

観察の結果、いずれも $80\mu$ m以上の大きさの800の微粒子の表面に、10 nmから700 nm程度の大きさのクレーターを認識した。これらの粒子は観察した $80\mu$ m以上の大きさの微粒子の約40%を占める。それぞれの微粒子表面に30個-100個程度のクレーターを確認した。クレーターはリムや内部に溶融物を伴っており、月レゴリス粒子表面で観察されているサブミクロンサイズのクレーターの形態[9]と良く似ている。3000微粒子表面の約4000個のクレーターのサイズ・面密度分布から、クレーターを形成した衝突物のフラックスを推定した。この際、クレーターが蓄積する年代は1000年と仮定した。これは、クレーターが存在する微粒子表面には、太陽風が鉱物表面に蓄積した痕跡であるブリスター構造が発達しており、その形成期間が $10^3$ 年程度と推定されることによる[5]。求めた衝突物のフラックスを、イトカワの軌道である1AUから1.5AUの範囲での惑星間塵ダストのフラックスモデル[10]、月レゴリスのサブミクロンサイズのクレーター形成物質のフラックス[9]と比較した。結果、求めた衝突物のフラックスは、惑星間ダストフラックスに比べて高い値を示し、月レゴリスにおけるフラックスと近い値を示した。月レゴリスにおいて、サブミクロンサイズのクレーターは、惑星間塵ダストの直接的な衝突でなく、二次的な衝突によって形成された可能性が高いと考えられている[8]。今回の結果は、イトカワにおいても月レゴリス同様に二次衝突が主な起源であることを示しており、大気のない天体表面において、二次的な衝突はサブミクロンサイズのクレーター形成において重要な役割を果たしていると推定される。

[1] Nakamura et al. (2011) *Science* 333: 1113. [2] Michel et al. (2009) *Icarus*, *200*(2), 503-513. [3] Miyamoto, (2014) *Planetary and Space Science* 95: 94-102.[4] Hiroi et al. (2006) *Nature* 443(7107): 56-58. [5] Noguchi et al. (2014) *MAPS*, *49*, 188–214. [6] Nakamura et al. (2012) *Proceedings of the National Academy of Sciences* 109(11) E624-E629. [7] Matsumoto et al. (2016) *Geochimica et Cosmo chimica Acta* 187: 195-217.[8] Harries et al. (2016) *Earth and Planetary Science Letters* 450: 337-345. [9] Morrison and Clanton (1979) *LPS X*, Abstract pp.1649-1663 [10]Jehn (2000). *Planet. Space Sci.*, *48*,

1429-1435.

キーワード:レゴリス、小惑星イトカワ、クレーター

Keywords: Regolith, Asteroid Itokawa, Crater

X線回折バルク分析法によるCO3コンドライトの鉱物学と熱史解析 Application of an X-ray diffraction method to polished thin section of CO3 chondrites: Mineralogy and thermal history

- \*今栄 直也1,3、中牟田 義博2
- \*Naoya Imae<sup>1,3</sup>, Yoshihiro Nakamuta<sup>2</sup>
- 1. 情報・システム研究機構 国立極地研究所、2. 九州大学総合研究博物館、3. 総合研究大学院大学
- 1. Antarctic Meteorite Research Center, National Institute of Polar Research, 2. Kyushu University Museum, Kyushu University, 3. SOKENDAI

#### はじめに

石質隕石のX線回折データはそのキャラクタリゼーションに有効である。通常行われる光学顕微鏡による組織観察とEPMAによる主要鉱物組成によるキャラクタリゼーションとは独立である。比較的容易に、整合的な結果を得るだけでなく、さらに定量的な結果を得ることができる。この手法を用いてCO3コンドライトの鉱物学的研究と熱史解析を行った。

#### 実験

使用したX線回折装置はリガク製のSmartLabで、1cm幅の長手制限スリットを使用し、研磨薄片を100rpmで面内回転してその全域にX線をあてて、粉末X線回折パターンを取得した。CuKα線(管電圧40kV、管電流30mA)を用いた。CO3コンドライトは10試料の研磨薄片で、隕石名とサブタイプは、それぞれ、ALH77307 3.03, Y81020 3.05, Colony 3.0, A881632 3.1, Y791717 3.3, Y983589 3.4, Lance 3.5, A882094 3.5, ALH77003 3.6, and Isna 3.8である。

#### 結果と議論

かんらん石(130)のピークはサブタイプが3.8では単一ピークであるが、3.6以下ではピークが2つにスプリットする。これは、低角側がマトリックスを構成する鉄に富むかんらん石で、高角側がコンドリュール(主としてI型)のフォルステライト端成分に近いかんらん石に由来する。それらの半値幅とサブタイプとの間に明瞭な相関が認められる。さらに、これらのスプリットした積分強度比のサブタイプとの相関を見ると、CO3.0のみが相関からはずれてMg/Feが高い。これはCO3.0のマトリックスにアモルファス相が多いという報告 (Howard et al., 2014; Bonato et al., 2016)と整合する。こうした系統的な差異は母天体内部の温度史を反映している。かんらん石中のMg-Fe元素拡散律速によりフォルステライト的なかんらん石の粒子(平均粒子直径50  $\mu$ m)の縁(厚みd)が鉄に富むかんらん石に変化すると考えることができる。したがって厚み付は、かんらん石のFe-Mgの平均拡散距離を意味する。スプリットした積分強度比( $I_{Mg}/I_{Fe}$ )は、幾何学的モデル解析により体積比 ( $V_{Mg}/V_{Fe}$ )と関連づけできる。この結果、強度比からdが求まる。単斜エンスタタイトのMg-Fe拡散は起きない条件も考慮すると、母天体の最高到達温度は620-900Kと求まる。この結果は、Schwinger et al. (2016)と整合的である。さらに、この解析手法からCO3.0のアモルファス相のモードは11-22%と求まる。

#### 文献

Bonato E. et al. 2016. 79th Ann. Meeting. Met. Soc. #6466.

Howard K. T. et al. 2014. 45th LPSC #1830.

Schwinger S. et al. 2016. GCA, 191, 255.

キーワード: CO3コンドライト、鉱物学、熱史、X線回折、アモルファス珪酸塩

Keywords: CO3 chondrites, mineralogy, thermal history, X-ray diffraction method, amorphous silicates

### 隕石中のコンドリュール形成過程の4Dその場観察 4D in situ observation of formation process of chondrules

- \*上椙 真之1、上杉 健太朗1、星野 真人1
- \*Masayuki Uesugi<sup>1</sup>, Kentaro Uesugi<sup>1</sup>, Masato Hoshino<sup>1</sup>
- 1. 公益財団法人高輝度光科学研究センター
- 1. Japan synchrotron radiation research institute

Chondrule is tiny rocky spherules around 1mm in diameter, and constitutes a large volume of chondrite which dominates more than 80% of meteorites fallen onto the Earth. Dating studies using radiogenic nuclides have showed that they were formed in very early stage of the solar nebula evolution, and thus would show the important step of the evolution of solid materials which formed rocky planets, i.e. terrestrial planets and asteroids.

Their shape clearly indicates that they were solidified from molten droplets. However, the formation process of them, such as heat source and thermal history, precursor material, formation region in the early solar nebula, are still unknown.

In previous studies, several heating experiments for the reproduction of their characteristic textures were conducted. However, complete reproduction of their textures has not been succeeded yet. One of the difficulties is that growth process of crystals inside the chondrules is difficult to observe. Silicate materials melted above 2000K emits strong radiation. In this situation, phenomenon occurred inside a few mm sample is difficult to observe with high spatial resolution by visible light.

In this study, we developed a new devise for in situ 4D observation, 4D means 3D + time elapse, of crystallization process of chondrules using synchrotron radiation computed tomography, and conducted heating experiments of analog materials. We show preliminary result of the experiments, and discuss the problems of heating experiments of previous studies based on the results obtained by our new setup. We will also show future plan for our investigation, and also show the possible heating experiment for the chondrule formation using the system.

キーワード:コンドリュール、その場観察加熱実験、4D-CT

Keywords: chondrules, in situ observation heating experiment, 4D-CT

マイクロX線CT・FIBシリアルセクショニングを用いたIvuna隕石のマトリクスの3次元構造観察

Three-dimensional structure of matrix of the Ivuna meteorite using micro X-ray CT and FIB serial sectioning

\*北山 晃<sup>1</sup>、土山 明<sup>1</sup>、三宅 亮<sup>1</sup>、中野 司<sup>2</sup>、上杉 健太朗<sup>3</sup>、竹内 晃久<sup>3</sup>、高山 亜紀子<sup>1</sup>、伊藤 正一<sup>1</sup>
\*Akira Kitayama<sup>1</sup>, Akira Tsuchiyama<sup>1</sup>, Akira Miyake<sup>1</sup>, Tsukasa Nakano<sup>2</sup>, Kentaro Uesugi<sup>3</sup>, Akihisa Takeuchi<sup>3</sup>, Akiko Takayama<sup>1</sup>, Shoichi Itoh<sup>1</sup>

- 1. 京都大学理学部地球惑星科学専攻地質学鉱物学教室鉱物学講座、2. 産業技術総合研究所、3. SPring-8 公益財団法人高輝 度光科学研究センター
- 1. Kyoto University, 2. AIST, 3. SPring-8 / JASRI

CIコンドライトは、バルク組成が揮発性元素を除いて太陽大気の化学組成と類似し、太陽系で最も始原的な隕石であり [1]、非常に強い水質変成を受けている。マトリクスは層状珪酸塩により構成され、マグネタイト、硫化物、炭酸塩や硫酸塩などの鉱物粒子を含んでいる。層状珪酸塩には、サーペンティンとサポナイトからなる粗粒なものと、サーペンティン、サポナイトとフェリハイドライトからなる細粒なものがある[2]。また、CIコンドライトは異なる岩相をもつ岩片が集積したものである。lvuna隕石のSEMを用いた研究により、構成鉱物に基づいて4種類の岩相が認識されている[3]。一方、複数のCIコンドライトについて、SEMとTOF-SIMSによりマトリクスの組織と化学組成に基づいて8種類の岩相に分類され、それらの集積・水質変成モデルが提案されている[4]。それぞれの岩相は微細で複雑な組織を有しており、その詳細な3次元構造を明らかにすることにより、従来の2次元観察ではわからなかった情報(例えば空隙など)を得、水質変成前の状態を推定し、また水質変成プロセスの詳細(例えば、流体の移動方向など)を理解できることが期待される。このため、本研究では、X線CTとFIB(集束イオンビーム)シリアルセクショニングを用いて、lvuna隕石のマトリクスの高分解能3次元構造観察を行った。

本研究ではまず、FE-SEM/EDX (JEOL JSM7001F/Oxford Instruments X-Max  $^{\rm N}$  150mm  $^{\rm 2}$ )を用いて、Ivuna隕石の複数の岩片についてそのマトリクス・鉱物粒子の詳細な組織観察と元素分析・マッピングを行った。その結果に基づいて、そのうちの一つの岩片からFIB(FEI Helios NanoLab G3)により箱型のサンプル( $^{\rm C}$ 25  $\mu$ m)を切り出し、大型放射光施設SPring-8のBL47XUにおいてSIXM (Scanning Imaging X-ray Microscopy)[5]を用いてX線CT撮影を行い、約100 nm/画素でその3次元構造を得た。次にこのサンプルに対してFIBによるシリアルセクショニングとFE-SEM観察(FEI Helios NanoLab G3)を行うことにより、サンプルの一部の領域についてより高分解能での連続的なBSE像を間隔40 nmで得た。これらの3次元CT像とSEM像から画像解析を行い、マトリクスの構成物や鉱物粒子の形状を抽出した。

薄片のSEM観察・EDX分析により、この岩片のマトリクスはMgに富み、主として粗粒で伸長した層状珪酸塩(幅約50 nm、長さ約500 nm)からなることが分かった。また、マグネタイト、ピロータイト、Niを含む硫酸塩鉱物粒子を含むが、炭酸塩鉱物は見られない。これらの特徴は、先行研究[3]の岩相 II (炭酸塩をほとんど含まず硫酸塩が支配的)に、先行研究[4]の岩相CGA(Coarse-grained phyllosilicate aggregate)に対応している。また、マトリクスは、Mgに富む層状珪酸塩をFeに富む層状珪酸塩が取り囲む2次元的には球状にみえる数μmの物体(以降PC: phyllosilicate compositeと呼ぶ)からなることわかった。

CT像には、PCだけでなく、マグネタイトの棒状結晶(約1×5  $\mu$ m)や不定形や六角平板状をした空隙が見出された。六角平板状の空隙(約3×1  $\mu$ m)は、その外形からピロータイトあるいは炭酸塩が溶脱した抜け殻結晶であるものと考えられる。シリアルセクショニングによるSEM像では、PCやマグネタイトが明瞭に認識できるが、空隙にはスパッタされた物質が再堆積しておりSEM像のみでは空隙とは認識できない。PCは連続SEM像によって抽出可能で、その3次元形状は不規則な楕円体である。PCやマグネタイト結晶の伸長方向はランダムであり、水質変成時に顕著な流体の移動はなかったものと考えられる。また、サブミクロンの微細な鉱物あるいは非晶質珪酸塩の集合体が強い水質変成作用を受けて、PC集合体としてのマトリクス組織が形成され

たのかもしれない。

[1] Anders and Grevesse (1989) GCA, 53: 197-214. [2] Tomeoka and Buseck (1988) GCA, 52: 1627-1640. [3] Endre  $\beta$  and Bischoff (1993) MAPS, 28: 345 (abstr.). [4] Morlok et al. (2006) GCA, 70: 5371-5394. [5] Takeuchi et al. (2013) J. Synchrotron Rad., 20: 793-800.

キーワード: CIコンドライト、水質変成 Keywords: CI meteorite, aqueous alteration 始原的炭素質コンドライトAcfer 094マトリクスの3次元構造:非晶質珪酸塩の探索

3D structure of primitive carbonaceous chondrite Acfer 094: investigation of amorphous silicates

中藤 亜衣子 $^1$ 、\*土山 明 $^1$ 、松本 恵 $^2$ 、松野 淳也 $^1$ 、三宅 亮 $^1$ 、上杉 健太郎 $^4$ 、竹内 晃久 $^4$ 、中野 司 $^5$ 、バッカロ エピファニオ $^3$ 、ラッセル サラ $^3$ 

Aiko Nakato<sup>1</sup>, \*Akira Tsuchiyama<sup>1</sup>, Megumi Matsumoto<sup>2</sup>, Junya Matsuno<sup>1</sup>, Akira Miyake<sup>1</sup>, Kentaro Uesugi<sup>4</sup>, Akihisa Takeuchi<sup>4</sup>, Tsukasa Nakano<sup>5</sup>, Epifanio Vaccaro<sup>3</sup>, Sarah Russell<sup>3</sup>

- 1. 京都大学大学院 理学研究科 地球惑星科学専攻、2. 神戸大学 研究基盤センター、3. ロンドン自然史博物館、4. 公益 財団法人高輝度光科学研究センター、5. 産業技術総合研究所 地質情報研究部門
- 1. Kyoto University, Division of Earth and Planetary Sciences, 2. Kobe University, Center for Supports to Research and Education Activities, 3. National History Museum, London, 4. Japan synchrotron radiation research institute, 5. AIST, Geological Survey of Japan

\_\_Introduction: 非晶質珪酸塩は、chondritic porous (CP-) IDPsの主要構成物として知られ、太陽系で最も始原的な物質の1つである。しかし、隕石中の非晶質珪酸塩は、ごく一部の限られた試料からしか報告されておらず[e.g., 1, 2, 3]、またCP-IDPs中の非晶質珪酸塩との関係性も明らかになっていない。

炭素質コンドライト隕石Acfer 094は、プレソーラー粒子に富み、含水鉱物をほとんど含まないことなどから、最も始原的な隕石の1つであると考えられている[e.g., 1, 4, 5]。また、そのマトリクスに非晶質珪酸塩を多く含むことが報告されている[1, 2]。我々は、始原的炭素質コンドライト隕石中の非晶質珪酸塩の起源、初期太陽系での固体原材料物質の集積過程、および水質変成過程を明らかにすることを目的として、Acfer 094のマトリクスにおける非晶質珪酸塩を含む組織の3次元構造に着目した。

Methods: 約1x2 mmの研磨厚片について、試料全体の不均質性の有無を確認するため、FE-SEM観察を行った。得られたEDS/BSE-mapを元に、約25x25x30  $\mu$ mサイズのXCT試料をFIB(Focused Ion Beam)で作成した。これらの3次元構造を非破壊で観察するため、SPring-8 BL47XUにて高解像度(画素サイズ: $^{-}$ 100 nm)の放射光X線CT撮像を行った。この時、鉱物を識別するためDETと呼ばれる吸収コントラストを用いた手法[6]、空隙・水・有機物を識別するためSIXMと呼ばれる位相・吸収コントラストを同時に取得できる手法[7]で撮像し、これらを複合させた解析[8]を行った。

Results and Discussion: FE-SEM/EDS観察から、マトリクスは比較的均質な組成・組織であることが確認された。また、先行研究[e.g., 9]で報告されている非常に $^{16}$ O-poorな酸素同位体組成を示す宇宙シンプレクタイト(Cosmic Symplectite, COS)[7]に組織・組成の類似する粒子がマトリクス中に複数分布していた。COSは天体上での変成・変質に弱い物質であることが知られているため、非晶質珪酸塩が含まれる始原的な領域の指標になると考え、COSを含むマトリクス領域とマトリクスの代表的な組織を示す領域をFIBにより、それぞれ切り出した。

これらの観察の結果、マトリクスは空隙率や組織の異なる複数の岩相から構成されることが明らかになった。例えば、水質変成鉱物と思われる針状の細粒結晶を含む非常に空隙率の低い岩相(岩相4)や、 $10-20~\mu$  mサイズで周囲と明確に区別できる非常に空隙率の高い岩相(岩相1)など様々な組織・変成度を示す岩相が複雑に混合している。特に空隙率の非常に高い岩相1については、XCTから推定される組織・組成が、CP-IDPに似通っていることから、マトリクスの中でも非晶質珪酸塩に富む領域ではないかと期待される。発表では、本領域についてのTEMによる詳細観察の結果を含め、各岩相と非晶質珪酸塩の有無および変成度の違いを議論する。

References: [1] Greshake, 1997, Geochimica et Cosmochimica Acta, 61, 437-452. [2] Balnd et al., 2007, Meteoritics & Planetary Sciences, 42, 1417-1427. [3] Leroux et al., 2015, Geochimica et

Cosmochimica Acta, 170, 247-265. [4] Nagashima et al., 2004, Nature, 428, 921-924. [5] Nguyen and Zinner, 2004, Science, 303, 1496-1499. [6] Tsuchiyama A. et al., 2013, Geochimica et Cosmochimica Acta, 116, 5-16. [7] Takeuchi A. et al., 2013, J. Synch. Rad. 20, 793. [8] Tsuchiyama et al., 2017, 48th LPSC, 2680. [9] Sakamoto et al., 2007, Science, 317, 231-232.

キーワード:非晶質珪酸塩、GEMS、炭素質コンドライト、Acfer 094 Keywords: amorphous silicate, GEMS, carbonaceous chondrite, Acfer 094

### 硫化鉄微粒子の大気突入における溶融急冷過程再現実験 Melting and quench experiment of iron sulfide fine particles at atmospheric entry

室園 健人<sup>2</sup>、\*磯部 博志<sup>1</sup> Kento Murozono<sup>2</sup>, \*Hiroshi Isobe<sup>1</sup>

- 1. 熊本大学大学院先端科学研究部基礎科学領域、2. 熊本大学理学部
- 1. Department of Earth and Environmental Sciences, Faculty of Advanced Science and Technology, Kumamoto University, 2. Faculty of Science, Kumamoto University

はじめに 定常的に地球に落下する隕石物質においては、直径0.1mm前後の微粒子が最大の質量フラックスを持つことが知られている。それら微粒子は、高層大気突入時に加熱・急冷され、様々な組織を持つ溶融微小隕石を形成する。大気との相互作用は酸化を伴う溶融をもたらし、微小隕石の組成が変化するとともに大気組成にも影響を与えうる。本研究では、高温炉中で微粒子を自由落下させる実験系(Isobe and Gondo, 2013)を用いて、始原的隕石の主要構成成分の一つである硫化鉄微粒子の急加熱・急冷実験を行い、高層大気条件における硫化鉄の酸化挙動と組織形成過程について検討した。

実験 試料は、市販のFeS試薬を粉砕して作成した径約100μmの不定形粒子を用いた。出発物質粒子の観察、分析を行ったところ、試料は純粋なFeSではなく、酸化鉄マトリックス中にサブミクロン径の硫化鉄長柱状粒子が配列した組織を示す部分および一部金属鉄相からなっていた。また、不定形の空隙も存在していた。粉末X線回折の結果、FeS相は隕石物質中の硫化鉄相と同じtroiliteであった。加熱・急冷実験はケラマックス縦型小型管状炉を用い、FeS粒子の比重および酸素分圧を考慮してガス流量を制御した。本実験では、典型的な粒径の粒子は2秒以内に最高温度条件に達し、約0.5秒間1400°C以上の温度まで加熱された後急冷される。酸素分圧は、FMQ +1.5 log unitとした。実験生成物は、走査電子顕微鏡による外形観察および粒子内部組織の観察、組成分析を行った。

結果および考察 実験生成物粒子全体の形状は、球形だけではなく、円盤状または陥入部を持つものも観察された。粒子表面は、ほとんどが溶融によりなめらかな性状を示した。粒子表面に沿った樹枝状結晶組織や、骸晶状組織を示すものも存在した。粒子断面の観察・分析の結果、出発物質に見られたtroilite相、酸化鉄/硫化鉄混合相および金属相の混合組織は消失し、粒子内部まで溶融していることを示していた。多くの粒子で溶融部分の組成は均質化しており、出発物質粒子の平均組成と比較して粒子毎に異なる比率でSの減少とOの増加が起こっていた。ただし、Feと (S + O) の比はほぼ 1:1 で一定であった。

酸化によって,Oを含む硫化鉄粒子表面に $Fe_3O_4$ 組成の被膜が形成されているものも観察された。また,酸化が進んでSが失われた粒子では,FeOメルト中に幅 $1\,\mu$ m程度の $Fe_3O_4$ 柱状結晶が配列した成長組織を示すものも存在した。Fe-S-O三成分系の相関係においては,FeS-FeO tie line 付近にFeOおよびFeSに飽和したリキダス面が存在することが報告されている(Ueda et al., 2008)。本実験において,1秒以下の短時間の加熱によっても,硫化鉄微粒子にFe-S-O三成分系の相関係によって規定された組成変化が起こることが示された。これは,大気加熱による隕石物質からのS成分の揮発が起こるためには,大気からの酸素の付加を必要とすることを示していると考えられる。酸素に乏しい大気を持つ惑星においては,隕石物質の加熱による大気へのSの付加は抑制されている可能性がある。

キーワード:トロイライト、微小隕石、Fe-S-O系、磁鉄鉱、大気加熱 Keywords: troilite, micro meteorit, Fe-S-O system, magnetite, atmospheric heating

### Fe-Ni-S融体の弾性特性から探る火星内部構造 Interior structure of Mars estimated from elastic properties of liquid Fe-Ni-S

\*寺崎 英紀<sup>1</sup>、下山 裕太<sup>1</sup>、真木 まゆみ<sup>1</sup>、黒川 冬華<sup>1</sup>、浦川 啓<sup>2</sup>、西田 圭佑<sup>3</sup>、斉藤 龍之介<sup>1</sup>、田窪 勇作<sup>1</sup>、柴崎 裕樹<sup>4</sup>、坂巻 竜也<sup>4</sup>、町田 晃彦<sup>5</sup>、肥後 祐司<sup>6</sup>、近藤 忠<sup>1</sup>
\*Hidenori Terasaki<sup>1</sup>, Yuta Shimoyama<sup>1</sup>, Mayumi Maki<sup>1</sup>, Fuyuka Kurokawa<sup>1</sup>, Satoru Urakawa<sup>2</sup>, Keisuke Nishida<sup>3</sup>, Ryunosuke Saito<sup>1</sup>, Yusaku Takubo<sup>1</sup>, Yuki Shibazaki<sup>4</sup>, Tatsuya Sakamaki<sup>4</sup>,

- 1. 大阪大学大学院理学研究科、2. 岡山大学大学院自然科学研究科、3. 東京大学大学院理学研究科、4. 東北大学大学院理学研究科、5. 量子科学技術研究開発機構、6. 高輝度光科学研究センター
- 1. Graduate School of Science, Osaka University, 2. Graduate School of Natural Science and technology, Okayama University, 3. Graduate School of Science, The University of Tokyo, 4. Graduate School of Science, Tohoku University, 5. Natural Institutes for Quantum and Radiological Science and Technology, 6. Japan Synchrotron Radiation Research Institute

To give a constraint core composition and interior structures of terrestrial planets, elastic properties, such as sound velocity and density, of liquid Fe-light element alloys at high pressure are required together with geodesy observations. In this study, we have measured sound velocity and density of liquid Fe-Ni-S (S=17-30 at%) using ultrasonic pulse-echo and X-ray absorption methods combined with multianvil apparatus up to 14 GPa and studied the effects of pressure and sulfur content on the elastic properties. Measured sound velocity ( $V_p$ ) of liquid Fe-Ni-S increased non-linearly with pressure and its pressure dependence is well fitted by the Birch-Murnaghan equation of state. Obtained bulk modulus of liquid Fe-Ni-S decreases with increasing sulfur content. Based on these obtained properties, we will discuss estimated radius and sulfur content of Martian core by comparison with observed moment of inertia data of Mars.

キーワード:火星、中心核、液体、音速、密度

Keywords: Mars, Core, liquid, sound velocity, density

Akihiko Machida<sup>5</sup>, Yuji Higo<sup>6</sup>, Tadashi Kondo<sup>1</sup>

衝撃実験による玄武岩中カンラン石の微細構造と火星隕石中カンラン石と の比較

Microstructure of olivine in basalt recovered from shock experiment and a comparison with olivine in Martian meteorites

- \*竹之内 惇志 $^1$ 、三河内 岳 $^1$ 、小林 敬道 $^2$ 、山口 亮 $^3$
- \*Atsushi Takenouchi<sup>1</sup>, Takashi Mikouchi<sup>1</sup>, Takamichi Kobayashi<sup>2</sup>, Akira Yamaguchi<sup>3</sup>
- 1. 東京大学大学院理学系研究科地球惑星科学専攻、2. 物質・材料研究機構、3. 国立極地研究所
- 1. Department of Earth and Planetary Science, Graduate School of Science, The University of Tokyo, 2. National Institute for Materials Science, 3. National Institute of Polar Research

火星隕石には衝撃により黒色化したカンラン石が報告されている。この黒色化はカンラン石中に晶出した鉄ナノ粒子が原因と考えられており、火星隕石に特有である。先行研究ではいくつかの形成過程が考えられてきたが、未だ統一の見解は得られていない (e.g., Treiman et al., 2007)。その形成過程・条件の解明は、天体衝突現象の理解や火星隕石の起源などを考える上で重要であり、定量的に制約する必要がある。本研究では、このような火星隕石中に見られる黒色カンラン石の形成条件・過程を明らかにするために衝撃回収実験を行った。これまで、カンラン石の微細構造変化観察のための衝撃実験では、カンラン岩やカンラン石粉末試料などが用いられてきた。黒色カンラン石を含む火星隕石は、玄武岩~レルゾライト質であり、比較のためにはそれらに近い試料で衝撃実験を行う必要がある。本研究では長崎県北松浦産のカンラン石を含む玄武岩をターゲットとして用いた。この玄武岩は鉄に富んだカンラン石(Fo69程度)を含んでおり、岩石組織やカンラン石の組成が火星隕石(特にolivine-phyric shergottite)に非常に近い。そのため、カンラン岩やカンラン石粉末試料を用いた衝撃実験に比べ、火星隕石により近い条件でカンラン石が受ける衝撃の影響を観察することが可能である。

実験には物質材料研究機構の一段式火薬銃を用いた。試料の玄武岩は厚さ約1 mmの円形ディスクに整形し、ステンレスのコンテナに詰めてターゲットとした。飛翔体は到達衝撃圧20~40GPaでは3 mm厚のステンレス板を、50GPaでは2 mm厚のタングステン板を用いた。4回実験を行い、実際の到達衝撃圧はターゲットへの衝突直前の飛翔体速度から計算し、それぞれ22.2、28.7、39.5、48.5 GPaであった。回収した試料から薄片試料を作成し、偏光顕微鏡、走査型電子顕微鏡(SEM)観察を行った。また、薄片から収束イオンビーム法(FIB)により試料を切り出し、透過型電子顕微鏡(TEM)を用いた観察も行った。カンラン石の着色については、変質により着色した領域もあるため、TEM観察によりナノ粒子の有無を確認した。

薄片観察によると22.2 GPaの実験試料中では斜長石が波状消光を示し、28.7 GPa以上の実験試料中では斜長石は全てガラス化していた。輝石やカンラン石は、最も強い衝撃を受けた試料(48.5 GPa)でも波状消光と弱いモザイク化を示すのみであった。また、衝撃圧が28.7 GPa以上の試料中では細い衝撃溶融脈が観察されたが、高圧鉱物はいずれの試料中にも発見されなかった。39.5 GPaと48.5 GPaの衝撃圧の回収試料ではカンラン石中にラメラ状の組織が観察された(ラメラの幅は38.5、48.5 GPaでそれぞれ $^{\sim}$ 0.25  $\mu$ m、 $^{\sim}$ 1  $\mu$ m)。このラメラ状組織をFIBで切り出してTEMで観察したところ、ラメラ状の組織は高密度に欠陥構造が入る領域に対応していた。しかし、そのようなラメラ状組織を含めてカンラン石中に鉄ナノ粒子は発見されなかった。

これまでの研究でNorthwest Africa 1950隕石の黒色カンラン石はラメラ状組織の集合であることが明らかになっている(Takenouchi et al., 2015)。今回の実験で観察されたカンラン石中のラメラ状の組織はそれらと類似していた。しかし、この領域はナノ粒子を含まず、黒色カンラン石に見られる特徴も示さなかった。三河内他(2011)ではカンラン石粉末試料を用いた40 GPa程度の衝撃実験によりカンラン石中に僅かにナノ粒子が形成されることが報告されている。高い空隙率を持つ粉末試料では玄武岩に比べて衝撃時の温度が高いと考えられ、ナノ粒子の形成には高圧だけでなく、粉末試料で達成されるような高温が必要であると推測される。つまり、カンラン石の黒色化は、高圧により欠陥の集合体のラメラ状組織が形成され、高温により鉄の拡散が起きてナノ粒子が形成されるという過程を辿る可能性が今回の実験から示唆された。また、衝撃圧の強さ

によってカンラン石に見られるラメラ状組織のサイズが変化することから、このようなラメラ状組織は衝撃時の圧力の指標に応用できる可能性がある。実際の火星隕石で観察されるラメラ状組織は幅が $^2$ 2  $\mu$ mほどであり、48.5 GPaの実験試料で観察されたものに近い。一方、ラメラの数密度は火星隕石の方が高く、火星隕石では鉄ナノ粒子も形成されているため、温度の違いがラメラの数密度を支配している可能性がある。その為、より多くの実験を重ねることで、天然のカンラン石に見られるラメラ状組織のサイズと数密度から衝撃時の温度と圧力に制約を与えることが可能になると期待される。

キーワード:衝撃実験、火星隕石、カンラン石

Keywords: Shock-recovery experiment, Martian meteorite, Olivine

## Stepwise Heating and Vacuum Crushing Analyses of Noble Gases in Martian Meteorites

\*小池 みずほ<sup>1</sup>、角野 浩史<sup>2</sup>、佐野 有司<sup>1</sup>、小嶋 稔<sup>3</sup>

- 1. 東京大学 大気海洋研究所、2. 東京大学大学院 総合文化研究科 広域科学専攻相関基礎科学系、3. 東京大学大学院 理学系 研究科 地球惑星科学専攻
- 1. Atmosphere and Ocean Research Institute, The University of Tokyo, 2. Department of Basic Science, Graduate School of Arts and Sciences, The University of Tokyo, 3. Department of Earth and Planetary Science, Graduate School of Science, The University of Tokyo

Introduction: Martian meteorites are valuable and possibly sole direct samples from Mars until future sample-return. Trapped noble gases in the meteorites are important, because they can provide not only strong evidence of their Martian origin [1][2], but also chemical and/or isotopic evolution of Martian atmosphere. However, noble gases in the meteorites are complicated mixtures of several sources; Martian atmosphere, Martian interior, radiogenic, cosmogenic, and terrestrial air (e.g.[3]–[9]).

In order to retrieve the exact Martian atmospheric records from the meteorites, one needs to know the trapping mechanism and trapped sites of the noble gases. As the first step, we have conducted combined stepped heating and vacuum crushing of several shergottites.

Samples: Tissint and SaU 008 are olivine-phyric shergottites. Tissint, fell in Morocco in 2011, is characterized by its numerous shock-melted glasses with small bubbles ( $<10\,\mu$ m -ca.  $100\,\mu$ m), which might contain Martian atmosphere [8][10]. Heating analyses of pairs of SaU008 showed the incorporation of elementally fractionated terrestrial air (EFTA) in deserts [7][9]. EFTA effects were also observed in NWA 7397, a slightly weathered poikilitic shergottite [8][11]. NWA 10441 is a recently found highly shocked and moderately weathered shergottite. It is composed of ca. 15% of shock-melted glasses with a lot of vesicles [12].

Analytical Methods: The noble gas analyses were conducted with a VG3600 at the University of Tokyo. A ca. 100–200 mg chip of the each sample was separated into two groups; one for stepped heating and the other for vacuum crushing. The former fraction was heated in steps of 400°C, 600°C, 800°C, 1000°C, 1300°C, and 1800°C. The latter fraction was crushed with 2–10 MPa hydraulic ram to extract noble gases presumably from bubbles and/or fluid inclusions. The crushed samples were then picked-up and also stepped heated for comparison. All samples and vacuum lines were baked at ca. 200°C in vacuum for overnight before the analyses.

**Results & Discussion:** *Neon*: Most stepped heating data showed high contributions of cosmogenic Ne, while all crushing data indicated air-like Ne. This is due to either terrestrial air or Martian atmospheric Ne. It is difficult to distinguish the two because we do not know the exact <sup>20</sup>Ne/<sup>22</sup>Ne of Martian atmosphere, although some plausible values are estimated [9].

*Argon:* Middle to high temperature heating showed high <sup>40</sup>Ar/<sup>36</sup>Ar ratios. After corrections for cosmogenic <sup>36</sup>Ar and radiogenic <sup>40</sup>Ar, the trapped <sup>40</sup>Ar/<sup>36</sup>Ar ratios indicate significant contribution of Martian atmospheric Ar. However, all crushing data were almost identical to terrestrial Ar. This may be attributable to either (i) expected bubbles in the shock-melted glasses did not contain Martian atmosphere or (ii) the crushing was not enough to extract gases from the bubbles.

*Krypton and Xenon:* As similar to Ar, high temperature heating showed excesses in  $^{129}$ Xe/ $^{132}$ Xe ratios, indicating significant Martian contributions. All crushing data plotted on a mixing line between terrestrial air and EFTA (or Martian interior) in a diagram of  $^{84}$ Kr/ $^{132}$ Xe $_{trapped}$   $^{-129}$ Xe/ $^{132}$ Xe ratios. These data also support the possibility of absent of Martian atmosphere in the expected bubbles.

<sup>\*</sup>Mizuho Koike<sup>1</sup>, Hirochika Sumino<sup>2</sup>, Yuji Sano<sup>1</sup>, Minoru Ozima<sup>3</sup>

**References:** [1] Owen et al (1977) *JGR* 82, 4635-4639. [2] Becker and Pepin (1984) *EPSL* 69, 225-242 [3] Ott (1988) *GCA* 52, 1937-1948. [4] Bogard and Johnson (1983) *Science* 221, 651–654. [5] Schwenzer (2007) *MaPS* 42, 387-412. [6] Wiens (1988) *EPSL* 91, 55–65. [7] Mohapatra et al. (2009) *GCA* 73, 1505–1522. [8] Wieler et al. (2016) *MaPS* 51, 407-428. [9] Park et al. (2017) LPSC XLVIII abst#1157. [10] Chennaoui Aoudjehane et al. (2012) *Science* 338, 785-788. [11] Ruzicka et al. (2015) Meteoritical Bulletin, No. 102. [12] Meteoritical Bulletin Database, (No.104, in prep).

キーワード:火星隕石、希ガス同位体、分析化学

Keywords: Martian meteorites, noble gas isotopes, analytical cosmochemistry

## The Difference Acidic Condition of Aqueous Alteration Event of Nakhla and Yamato 000593 Based on Chemical Speciation

\*菅 大暉<sup>1</sup>、左合 なつみ<sup>1</sup>、宮原 正明<sup>1</sup>、大東 琢治<sup>2</sup>、稲垣 裕一<sup>2</sup>、山口 亮<sup>3</sup>、大谷 栄治<sup>4</sup>
\*Hiroki Suga<sup>1</sup>, Natsumi Sago<sup>1</sup>, Masaaki Miyahara<sup>1</sup>, Takuji Ohigashi<sup>2</sup>, Yuichi Inagaki<sup>2</sup>, Akira Yamaguchi<sup>3</sup>, Eiji Ohtani<sup>4</sup>

1. 広島大学大学院理学研究科、2. 分子科学研究所 UVSOR、3. 国立極地研究所、4. 東北大学大学院理学研究科
1. Graduate School of Science, Hiroshima University, 2. UVSOR Synchrotron, Institute for Molecular Science, 3. National Institute of Polar Research, 4. Graduate School of Science, Tohoku University

Nakhlites (e.g., Nakhla, Lafayette, Governador Valadares, Millar Range (MIL) 03346, and Yamato (Y) 000593) originating from the near-surface of the Mars are expected to record a water-rock reaction (alteration) occurred on the Mars. One of the representative alteration textures is "iddingsite texture", which is observed in and around the olivine grain of nakhlites [e.g., 1]. A nonstoichiometric distorted olivine-type mineral laifunite [(Fe<sup>2+</sup>Fe<sup>3+</sup>)<sub>2</sub>(SiO<sub>4</sub>)<sub>2</sub>], which is one of the alteration products of original olivine, was formed in the iddingsite texture [2]. The iddingsite was crosscut by fusion crust, indicating that the iddingsite including laifunite was formed on the Mars before it was delivered to the Earth [3]. A member of Nakhlites, Y 000593 and MIL 03346, which are expected to originate from the subsurface (~10 m in depth) of the Mars, has a remarkable amount of jarosite [KFe3(SO4)2(OH)6]-bearing iddingsite [2, 4]. Iron sulfates including jarosite were detected on several provinces of Mars's surface such as Meridiani plume, strongly suggesting the existence of surface (or sub-surface) liquid water (probably high acidic brine) at least one period in the Martian history [5, 6]. These jarosite-bearing nakhlites would become a keystone for a direct linkage between Martian meteorites and Martian surface materials. Therefore, we have tried to describe secondary minerals in the Yamoato 000593 for elucidating environment on the Mars during a wet-period by using a microscopic speciation technique; a FIB-assisted STXM combined with a TEM/STEM observation.

A polished chip sample of Y 000593 (subsample, 120) was prepared for this study. Iddingsite textures were observed using a FE-SEM/EDS first. A laser micro-Raman spectroscope was employed for phase identification. Ultra-thin sections of iddingsite textures were prepared by a FIB system for STXM and FE-TEM/STEM analyses.

Laihunite, Opal-A [SiO<sub>2</sub> · nH<sub>2</sub>O], jarosite, natrojarosite [NaFe<sub>3</sub>(SO<sub>4</sub>)<sub>2</sub>(OH)<sub>6</sub>], goethite [FeO(OH)], and ferrihydrite [5Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub> 9H<sub>2</sub>O] were identified from the iddingsite of Y 000593 based FIB-assited STXM-TEM/STEM analyses subsequent to FE-SEM/EDS and Raman analyses. The presence of natrojarosite, one of the quad phase of jarosite [7], suggests that Y 000593 experienced low pH (= 1-4), low temperature (80-240 °C), and SO<sub>4</sub>-rich aqueous alteration process. Iddingsite can form below 500, and most of them were formed between 100 and 50 [8], which is consistent with the alteration temperature of Y 000593 deduced from the existence of natrojarosite. The alteration condition of Nakhala with siderite (FeCO<sub>3</sub>)-bearing iddingsite texture was estimated to be about mid pH (= 6-8), low temperature (150-200), and CO<sub>2</sub>-rich fluid [9]. Because Mars rover Opportunity detected sulfate minerals such as jarosite and natrojarosite, Y 000593 is a better sample than the other near-surface nakhlaites to understand the late-stage acid-sulfate alteration event. Laihunite (was formed at temperatures between 400-800 in [10]) was only reported from Y 000593 and MIL 03346 in the near-surface nakhlaites, implying that these two nakhalite might have experience different alteration process compared to other near-surface nakhlaites [4]. Our STXM-TEM/STEM analyses reveal the alteration process from original olivine to laihunite; Fe<sup>2+</sup>/Fe<sup>3+</sup> ratio gradually decreases from olivine to laihunite, which probably corresponds to the difference of superlattices of laihunite (2M and 3M phase) [11]. Short time oxidation

related to formation of the 2M phase [11], suggests that Y 000593 experienced a temporary heating event. We found mismatch on the formation temperatures between natrojarosite and laihunite. The discrepancy may indicate that these minerals were formed different alteration events; i.e., laihunite was formed before the late-stage acid-sulfate alteration event.

[1] Treiman, 2005. [2] Noguchi et al., 2009. [3] Treiman and Goodrich, 2002. [4] Hallis and Taylor, 2011. [5] Klingelhöfer et al., 2004. [6] Ehlmann et al., 2016. [7] Papike et al., 2006. [8] Treiman et al., 1993. [9] Bridges and Schwenzer, 2012. [10] Banfield et al., 1990. [11] Tomioka et al., 2012.

キーワード: Nakhlite、Yamato 000593、Iron sulfate mineral、Laihunite、Acidic aqueous alteration on the Mars、FIB-assisted STXM/TEM

Keywords: Nakhlite, Yamato 000593, Iron sulfate mineral, Laihunite, Acidic aqueous alteration on the Mars, FIB-assisted STXM/TEM

Eucriteの結晶化実験から推測するNon-cumulate eucrite中シリカ多形の 形成過程

Formation of silica polymorphs in non-cumulate eucrites as inferred from crystallization experiment

\*大野 遼<sup>1</sup>、山口 亮<sup>2</sup>、竹之内 惇志<sup>1</sup>、三河内 岳<sup>1</sup>

\*Haruka Oono<sup>1</sup>, Akira Yamaguchi<sup>2</sup>, Atsushi Takenouchi<sup>1</sup>, Takashi Mikouchi<sup>1</sup>

- 1. 東京大学大学院理学系研究科地球惑星科学専攻、2. 国立極地研究所
- 1. Department of Earth and Planetary Science, The University of Tokyo, 2. National Institute of Polar Research

1.はじめに シリカ鉱物は様々な温度圧力条件下で準安定相を含めて23種以上の多形を持つ (例, 木原, 2001)。例えば、Tridymiteは400℃以下で、六方晶系から直方晶系を経て、単斜晶系または擬直方晶系に転移する (Graetsch and Flörke, 1991)。また、シリカ鉱物は熱水変成などによって晶出することが広く知られている。例えば隕石中では、Serra de Magé (Cumulate eucrite) 中に晶出したQuartzの細脈は水からの沈殿であるとされている (Treiman et al., 2004)。このように、シリカ鉱物は低温での熱史の理解や水質変成等の二次変成の影響を考察する上で重要な鉱物であると考えられるが、隕石中では「シリカ」としか記載されていないことがほとんどである。我々は、これまでにEucrite隕石に着目し、Cumulate eucriteとNon-cumulate eucrite中のシリカ鉱物の詳細な観察と分析を行うことで、小惑星Vestaの地殻深部と表層付近での比較を行い、低温での熱史と水質変成などを含む二次変成の履歴の解明を試みてきた (e.g., Ono et al., 2016)。中でも、Non-cumulate eucrite中の玄武岩質岩片に存在するシリカ鉱物の組み合わせは多種多様であり、それらの起源は不明な点が多い。そこで本研究では、急冷過程でEucrite質なマグマからシリカ鉱物がどのような組み合わせで晶出するかを確かめるために、Eucriteを用いた結晶化実験を行った。

2.試料・手法 実験には、典型的なEucriteであるNon-cumulate eucriteのMillbillillileを用いた。Millbillillieを10  $\mu$ m程度の粉末状にすりつぶし、125 mgのペレットに圧縮した後、白金ワイヤー上に乗せ、シリコニット製縦型電気炉中で、1300℃で48時間溶融・均質化してから850℃まで1℃/hrで冷却した。 $CO_2$ と $H_2$ の混合により、全圧は1気圧、酸素分圧は $\log PO_2$ =IW-1とした。得られた試料を薄片にして、光学顕微鏡とSEMによる観察およびEPMAによる元素マッピングによりシリカ鉱物の位置を特定し、その後、EBSD像解析と顕微ラマン分光によってシリカ鉱物の相同定を行った。

3.結果・考察 実験から得られた試料には、短冊状に伸長した斜長石と輝石が観察され、それらの粒間に自形のシリカ鉱物が存在していた。輝石は著しい化学的ゾーニングを示していた。EBSD像解析とラマンスペクトルの結果から、シリカ鉱物はすべてCristobaliteであることが確認された。この結果から、Eucrite質なマグマから急冷過程で最初に晶出するシリカ鉱物はCristobaliteであり、その組織から輝石と斜長石が結晶化した後に析出したということが明らかになった。これを我々の先行研究で得られたNon-cumulate eucrite中のシリカ鉱物の組織や組み合わせの結果から、どのようにして各種のシリカ鉱物が形成されたかを以下に議論する。Yamato-75011の玄武岩質岩片中にはCristobaliteとQuartzの集合体が存在した。本研究での実験結果とHackle fracture patternと呼ばれる組織 (Seddio et al., 2015) に似た組織が存在することから、集合体はCristobaliteからQuartzへの部分転移によるものであると考えられる。Pasamonteの玄武岩質岩片中には、半自形のCristobalite、Quartz、直方晶系のTridymiteが共存していた。実験結果から、半自形のCristobaliteが最初に晶出し、角礫化した後に熱変成によってQuartzと直方晶系のTridymiteに相転移した可能性が考えられる。そして、Stannernには不定形のQuartzのみが存在していた。Stannernは熱変成度がType 4と比較的高いことから、最初に晶出したCristobaliteが熱変成を受けて、全てQuartzに相転移したことが推測される。

4.結論 本研究では、1  $\mathbb{C}$ /hrという急冷過程においてEucrite質なマグマから最初に晶出するシリカ鉱物は自形のCristobaliteであることを明らかにした。この結果から、Non-cumulate Eucrite中に存在したシリカ多形はCristobaliteからの相転移によってできる可能性を示唆することができた。また、その相転移は、実際の隕石の冷却速度が1  $\mathbb{C}$ /hrよりも遅い速度だったためか、もしくは熱変成などの二次変成によって起こったもので

あることが推測された。

キーワード:シリカ鉱物、ユークライト、結晶化実験、クリストバライト、石英、相転移 Keywords: Silica minerals, Eucrite, Crystallization Experiment, Cristobalite, Quartz, Transformation

#### Origin of silica minerals in basaltic eucrites

- \*金丸礼1、山口亮1,2、西戸裕嗣3
- \*Rei Kanemaru<sup>1</sup>, Akira Yamaguchi<sup>1,2</sup>, Hirotsugu Nishido<sup>3</sup>
- 1. 総合研究大学院大学、2. 国立極地研究所、3. 岡山理科大学
- 1. The Graduate University for Advanced Studies, 2. National Institute of Polar Research, 3. Okayama University of Science

ユークライト隕石は、小惑星ベスタを起源に持つと考えられている分化隕石の一種である。先行研究から、ユークライトは、固化後、母天体上で様々な二次的プロセス(熱変成作用、衝撃変成作用、交代作用)を受けていることが知られている。本研究は、異なる熱変成度を示す玄武岩質ユークライト中のシリカ鉱物の化学組成、組織、産状を指標とし、二次的プロセスにアプローチする。玄武岩質ユークライトの熱変成度 [1]を、輝石の鉱物学的特徴からタイプ1から6に分類した。また、シリカ鉱物を、走査型電子顕微鏡やカソードルミネッセンス顕微鏡により観察した。この結果、熱変成度とシリカ鉱物の種類やその組織との間に関連性が見出された。熱変成度が中程度より低いユークライトにおいて石英は、微細な結晶の集合体として産し、粗粒なトリディマイトのリムや内部に脈状に分布する。細粒な石英は二次的に形成した可能性が高いと推察された。一方、熱変成度が高いユークライト中のシリカ鉱物は、ほとんど粗粒なトリディマイトである。特に、AgoultとEET 90020は高温変成作用が示唆されており[2]、この事実とトリディマイトの産状は調和的である。このように、二次的なシリカ鉱物の産状は隕石母天体上での複雑な二次的変成作用を明らかにする指標となる。

キーワード:ユークライト、シリカ鉱物、カソードルミネッセンス

Keywords: eucrites, silica minerals, Cathodoluminescence

## メソシデライト母天体におけるメタルシリケイト混合年代の決定 Determination of the age of the metal-silicate mixing on the mesosiderite parent body

\*羽場 麻希子<sup>1</sup>、山口 亮<sup>2</sup>、Lai Yi-Jen<sup>3</sup>、Wotzlaw Jörn-Frederik<sup>3</sup>、Schönbächler Maria<sup>3</sup>
\*Makiko K. Haba<sup>1</sup>, Akira Yamaguchi<sup>2</sup>, Yi-Jen Lai<sup>3</sup>, Jörn-Frederik Wotzlaw<sup>3</sup>, Maria Schönbächler<sup>3</sup>

- 1. 東京工業大学理学院地球惑星科学系、2. 国立極地研究所、3. スイス連邦工科大学
- 1. Department of Earth and Planetary Sciences, Tokyo Institute of Technology, 2. National Institute of Polar Research,

Mesosiderites are polymict breccias composed of roughly equal amounts of silicates, which are similar to

3. ETH Zurich

HED meteorites, and Fe-Ni metal. This meteorite group has been thought to have formed by mixing of crustal and core materials without including much of the mantle. Although several scenarios have been proposed for the metal-silicate mixing, the origin of Fe-Ni metal that was molten at that time and the mechanism of the mixing event are still open questions. Therefore, a well-constrained age of the metal-silicate mixing is important information to improve our understanding of the formation process of mesosiderites. Although the Sm-Nd and Mn-Cr ages of mesosiderites have revealed that the metal-silicate mixing occurred 20-150 Ma after the solar system formation (Stewart et al., 1994; Wadhwa et al., 2003), the age still has a large range more than 100 million years. In order to determine a more precise age of the metal-silicate mixing event, it is necessary to analyze the minerals which had formed during the mixing event. Also, it is necessary that the sample has remained closed systems for chronometers throughout the later impact events. In this study, we present the <sup>92</sup>Nb-<sup>92</sup>Zr and U-Pb ages of mesosideritic rutiles and zircons in consideration of the formation mechanisms of the minerals. The goal of this study is to determine the age of the metal-silicate mixing event that formed mesosiderites. Four mesosiderites having different metamorphic grades, Vaca Muerta (1A), NWA 1242 (2A), A 882023 (2/3A), and Estherville (3/4A), were used in this study. Rutiles and zircons were separated from residual samples after dissolving the metal parts and silicate parts with concentrated acids. Subsequently, rutile grains were dissolved in  $HNO_3$ -HF using Parr<sup>®</sup> bombs. The Nb/Zr ratio and Zr isotope measurements were performed using a quadrupole ICPMS and a Neptune Plus MC-ICPMS, respectively, at ETH Zurich. Four individual zircons (70–200  $\mu$ m in diameter) were spiked with 3–5 mg of EARTHTIME  $^{202}$ Pb- $^{205}$ Pb- $^{233}$ U- $^{235}$ U tracer solution and dissolved in concentrated HF using Parr® bombs. U and Pb were separated using a HCI-based column chemistry and measured using a TRITON Plus TIMS at ETH Zurich. The rutiles from each sample yielded  $^{93}$ Nb/ $^{90}$ Zr ratios of 12.7 ±0.8 in Vaca Muerta, 9.9 ±0.4 in NWA 1242, 1.61  $\pm$ 0.12 in A 882023, and 1.26  $\pm$ 0.08 in Estherville. The  $^{93}$ Nb/ $^{90}$ Zr ratios decrease with increasing metamorphic grades of our samples from Vaca Muerta (1A) to NWA 1242 (2A), A 882023 (2/3A), and Estherville (3/4A). Since the metamorphic grades of mesosiderites were established during the metal-silicate mixing event (e.g., Delaney et al., 1981), the rutiles likely formed during this event. The Nb-Zr data from rutiles are plotted on a single isochron line (Fig. 1), which indicates that the <sup>92</sup>Nb-<sup>92</sup>Zr decay system of mesosideritic rutiles has not been disturbed by later impacts after they formed during the metal-silicate mixing event. Using the initial  $^{92}$ Nb/ $^{93}$ Nb ratio of rutiles ((7.5 ±0.7) ×10<sup>-6</sup>) and the solar system initial <sup>92</sup>Nb/<sup>93</sup>Nb ratio from lizuka et al. (2016), the <sup>92</sup>Nb-<sup>92</sup>Zr age of rutiles was calculated to be 44 ±16 Myr after CAI. This age corresponds to the absolute age of 4524 Ma. According to Haba et al. (2015), mesosiderites have two kinds of zircons: (I) relict zircons that crystallized before the mixing event, and (II) secondary zircons that formed through the mixing event. Typical secondary zircons show quite low U (~0.3 ppm) and Th (~0.04 ppm) contents because they formed after

the incorporation of U, Th, and REE into abundant phosphate minerals. All zircon grains measured in this study have very low U contents, which indicate that they are secondary zircons, and yielded a weighted mean  $^{207}\text{Pb-}^{206}\text{Pb}$  age of  $4528.4 \pm 1.4$  Ma ( $2\,\sigma$ ). This age is in good agreement with the  $^{92}\text{Nb-}^{92}\text{Zr}$  age of rutiles. Therefore, the metal-silicate mixing event that formed mesosiderites is considered to have occurred at  $4528.4 \pm 1.4$  Ma.

キーワード:メソシデライト、メタルシリケイト混合年代、放射年代測定、ジルコン、ルチル Keywords: mesosiderites, metal-silicate mixing event, radiometric dating, zircon, rutile

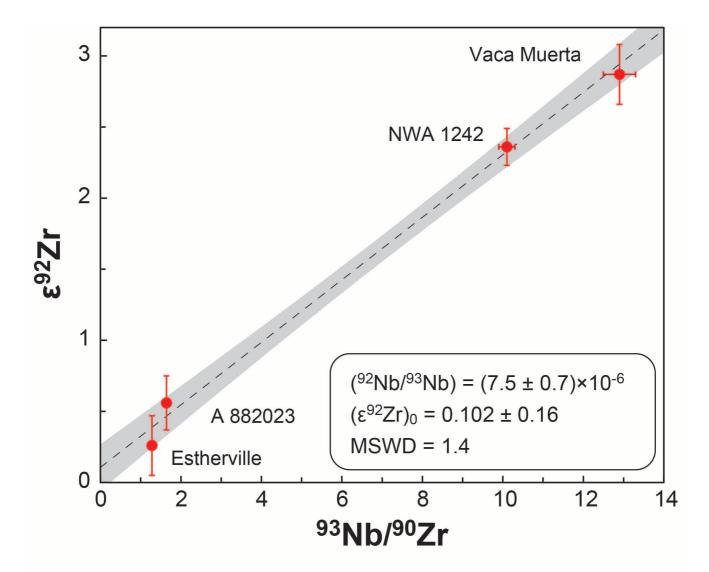


Fig. 1. Nb-Zr isochron diagram for mesosideritic rutiles. The isochron regression and error envelope (95% probability) are shown as a dotted line and gray area, respectively. The data-point errors are  $2\,\sigma$ .

#### パラサイト隕石BrenhamのHf-W年代学 Hf-W chronology of the pallasite Brenham

- \*本馬 佳賢1、飯塚 毅1
- \*Yoshitaka Homma<sup>1</sup>, Tsuyoshi lizuka<sup>1</sup>
- 1. 東京大学大学院理学系研究科地球惑星科学専攻
- 1. Department of Earth and Planetary Science, The University of Tokyo

Pallasites are stony-iron meteorites consisting mainly of rounded olivine and metal. The formation process of the pallasite meteorites have been investigated from the petrological and chemical data, but it is still enigmatic. Two major hypotheses are considered: (i) fractional crystallization of olivine at core-mantle boundary on their parent bodies and (ii) metal-silicate mixing generated by a catastrophic impact. Determining the precise age of the pallasites and, more preferably, their constituent phases, are key to constraining the formation process and the nature of the parent bodies. In this study, Hf-W isotopic analyses have been performed on metal, olivine, and non-magnetic fractions of Brenham, a main group (MG) pallasite. Taking into account the effects of neutron capture and nucleosynthetic anomaly, the  $\, \epsilon^{\,182}$ W value of the Brenham metal fraction is determined as -3.43 +0.23/-0.30. The tungsten isotopic value of Brenham metal corresponds to a model age of -0.22 +2.94/-3.34 Myr after the CAI formation. The result indicates that the differentiation on the MG pallasite parent body had occurred within the first 2.7 Myr of the solar system history. We further reveal that the olivine and non-magnetic fractions yielded substantially higher  $\varepsilon$  <sup>182</sup>W value than the metal fraction. Extrapolating an internal isochron using the metal and olivine fraction data yields an age older than the CAIs. This unrealistically old age would be attributed to the apparent elevated  $\varepsilon^{182}$ W values of the olivine fractions due to neutron capture. Such neutron capture effect on the  $\varepsilon$  <sup>182</sup>W values can be potentially corrected by analyzing Hf stable isotopes in the fractions.

キーワード:石鉄隕石、Hf-W年代学、コア-マントル分化

Keywords: stony-iron meteorite, Hf-W chronology, core-mantle differentiation

#### 局所サンプリングによるCRコンドライト中のメタル相における強親鉄性 元素及びオスミウム同位体分析

Determination of highly siderophile elements and osmium isotope compositions in metal phases from CR chondrites using micro sampling technique

- \*中西 奈央<sup>1</sup>、横山 哲也<sup>1</sup>、岡林 識起<sup>1</sup>、嶋崎 究<sup>1</sup>、臼井 寛裕<sup>1</sup>、岩森 光<sup>1,2</sup>
- \*Nao Nakanishi<sup>1</sup>, Tetsuya Yokoyama<sup>1</sup>, Satoki Okabayashi<sup>1</sup>, Kiwamu Shimazaki<sup>1</sup>, Tomohiro Usui<sup>1</sup>, Hikaru Iwamori<sup>1,2</sup>
- 1. 東京工業大学、2. 海洋研究開発機構
- 1. Tokyo Institute of Technology, 2. Agency for Marine-Earth Science and Technology

Metal plays a key role in physicochemical processes that fractionate siderophile elements from lithophile elements in the early solar system, generating variable chemical reservoirs before the onset of planetesimal formation. Highly siderophile elements (HSEs: Re, Os, Ir, Ru, Pt and Pd) have great affinity for Fe-Ni metals relative to silicates. HSEs are refractory and exist as gas only at high temperatures. Therefore, geochemical investigation on HSEs in metal phases for a variety of meteorites can provide an important clue for understanding high temperature processes in the solar nebula. In particular, the <sup>187</sup>Re-<sup>187</sup>Os isotope system gives chronological information regarding the fractionation of HSEs.

CR chondrites contain 40–60 vol. % of chondrules with 5–8 vol. % of metal grains and have unique characteristics for the coexistence of metal phases with chondrules [1, 2]. Therefore, CR chondrites are suitable for understanding the genetic linkage between metals and chondrules. Metal grains are found in three different locations of CR chondrites; chondrule interior ("interior grain"), chondrule surficial shells ("margin grain"), and the matrix ("isolated grain"). Previous studies on CR metals [2, 3] suggested that CR metals could have formed via melting and recondensation of surrounding vapor, although the details for the origin of CR metals remains unclear.

In this study, we tried to established a formation model for the series of three types of CR metals based on their HSE abundances and Os isotope compositions. We prepared thick sections of three CR chondrites: NWA 801, NWA 7184, and Dhofar 1432. The petrography and the mineral compositions of these sections were examined with SEM-EDX (Hitachi 3400; Bruker Xflash 5010). We analyzed the abundances of HSEs, major (Fe and Ni), and minor (P, S, Cr, and Co) elements for multi-spots of these grains using fs-LA-ICP-MS (IFRIT, Cyber Laser) and EPMA (JEOL-JXA-8530F), respectively. In addition, we determined Os isotope compositions for two isolated grains in NWA 801. The details for Os isotope analysis using a micro milling system and N-TIMS (TRITON plus, Thermo Fisher Scientific) are described in [4].

The Pd/Ir ratios in all types of CR metal grains decreased rapidly with the increase of Ir concentration. Equilibrium condensation of metals from a gaseous reservoir does not account for the large variation of Pd/Ir. From the HSE abundances in metal grains obtained, we calculated the partition coefficients (*D*) of HSEs between solid and liquid metals. We found that the order of *D* values determined for individual HSEs were consistent with those calculated from the experimental partitioning data [5]. Next, we estimated the initial composition of metal phases that fits the observed data points using the fractional crystallization model. The Ir-normalized initial HSE abundances are all chondritic excluding the Pd/Ir ratio. We speculate that Pd could have been lost during chondrule formation process before metal crystallization, because Pd is relatively volatile among the HSEs. From these evidences, we conclude that CR metals have most likely formed via fractional crystallization.

We found that two isolated metals analyzed have  $^{187}$ Os/ $^{188}$ Os ratios (0.1258, 0.1261) close to that of bulk CI (0.1263–0.1265) and CR (0.1253–0.1271) chondrites [6]. Such consistent Os isotope ratios suggest that isolated grains in CR chondrites have formed from a CI-like precursor with preserving the original CI-like  $^{187}$ Os/ $^{188}$ Os ratio without substantial Re-Os fractionation. This scenario is supported by the chondritic HSE (excluding Pd) initial abundances in CR metals estimated by the fractional crystallization model.

References: [1] Lee et al. (1992) GCA, 56, 2521–2533. [2] Jacquet et al. (2013) MAPS, 48, 1981–1999. [3] Connolly et al. (2001) GCA, 65, 4567–4588. [4] Nakanishi et al. (2013) LPSC, abstract #2407. [5] Chabot and Jones (2003) MAPS, 38, 1425–1436. [6] Walker et al. (2002) GCA, 66, 4187–4201.

キーワード:コンドライト、メタル相、オスミウム同位体、CRコンドライト Keywords: chondrite, metal phase, Osmium isotopes, CR chondrtie Mineralogical and petrological study of plagioclase-bearing lodranite, Yamato 981988.

- \*安武 正展<sup>1</sup>、山口 亮<sup>1,2</sup>
  \*Masahiro YASUTAKE<sup>1</sup>, Akira Yamaguchi<sup>1,2</sup>
- 1. 総合研究大学院大学、極域科学専攻、2. 国立極地研究所
- 1. Dept. of Polar Science, SOKENDAI, 2. National Institute of Polar Research

Introduction Primitive achondrites are meteorites that have both chondritic and achondritic features. Acapulcoite-lodranite clan is the second largest clan of primitive achondrites [1]. Acapulcoites and lodranites are primarily distinguished based on their grain sizes. Acapulcoites have finer-grained textures (~0.2 mm) whereas lodranites have coarser-grained textures (~0.5-0.7 mm) [2, 3]. Acapulcoites have chondritic modal abundances and bulk chemical compositions. Most lodranites have modal abundances depleted in plagioclase and/or troilite and fractionated bulk chemical compositions. Several transitional acapulcoite-lodranite meteorites have been found. The transitional group has larger grain sizes than acapulcoites, whereas they have modal abundances rich in plagioclase and bulk chemical compositions relatively similar to acapulcoites rather than lodranites [4, 5, 6]. The transitional group provides us with the further clues on the igneous and metamorphic processes on the parent body.

Samples and methods We investigated one polished thin section (PTS) of Y 981988. The PTS was observed by an optical microscope and a FE-SEM (JEOL JSM 7100F). Mineral compositions were obtained by using of an EPMA (JEOL JXA8200). The lattice preferred orientations (LPO) were measured by using of an EBSD detector (Oxford instruments AZtec HKL) mounted on the FE-SEM.

Results Y 981988 shows a coarse-grained texture (~0.7 mm) mainly consisting of olivine (43 vol.%) (Fo<sub>93</sub>), orthopyroxene (34 vol.%) (Wo<sub>3.0</sub>En<sub>88</sub>) plagioclase (10 vol.%) (Or<sub>2.5-4.8</sub>Ab<sub>78-84</sub>), and Fe,Ni-metal (6 vol.%). Plagioclase occurs interstitially. Some plagioclases partly or entirely enclose olivine and orthopyroxene grains. The lattice preferred orientations of plagioclase crystals are the same in wide areas up to ~6mm width. The PTS contains a large augite crystal (~7 mm) (Wo<sub>43-46</sub>En<sub>50</sub>-53) that poikilitically encloses olivine and orthopyroxene chadacrysts. Minor mineral includes phosphate, schreibersite, troilite and chromite (molar Cr/(Cr+Al)x100 = 14-16, molar Fe/(Fe+Mg)x100 = 51-57). The pyroxene equilibration temperatures [7] are estimated to be ~1120°C from orthopyroxene and ~1090°C from augite. These temperatures are similar to those of other lodranites [2].

<u>Discussion</u> The mineral compositions are within the range of acapulcoite-lodranite meteorites. The coarse-grained texture favors that Y 981988 is a lodranite. However, modal abundance rich in plagioclase is similar to acapulcoites rather than lodranites.

McCoy et al. [3] found that plagioclase modal abundances among lodranites are correlated with Fa content of olivine, except for EET 84302. They argued that relatively large abundances of plagioclase were caused by low degree of silicate partial melting. They indicated that mafic silicate compositions or low peak temperatures caused low degree of partial melting. The modal abundance of plagioclase of Y 981988 is not correlated with olivine composition.

These observations indicate that Y 983119 suffered silicate partial melting over the solidus temperature, but probably did not experience removal of silicate melt. We suggest that Y 981988 is a transitional acapulcoite-lodranite meteorite.

Reference [1] Weisberg et al., (2006), *Meteorites and the early solar system II*, 19-52. [2] McCoy et al., (1996), *GCA*, 60, 2681-2708. [3] McCoy et al., (1997), *GCA*, 61, 3, 623-627. [4] Yugami et al., 1998, *Antarct. Meteorit. Res.*, 11, 49-70. [5] Floss, (2000), *Meteorit. Planet. Sci.*, 35, 1073-1085. [6] Patzer et al., (2004), *Meteorit. Planet. Sci.*, 39, 1, 61-85. [7] Lindsley, (1983), *Ame. Mineral.*, 68, 477-493.

キーワード:隕石、プリミティブエコンドライト、アカプルコアイトーロドラナイト隕石

Keywords: Meteorite, Primitive achondrite, Acapulcoite-lodranite meteorite

### 水蒸気雰囲気下におけるフッ素アパタイトの水素拡散実験 Hydrogen diffusion experiment of fluorapatite under water vapor conditions

- \*東 佳徳 $^{1}$ 、伊藤 正 $^{-1}$ 、渡邊 賢 $^{2,3}$ 、坂口 勲 $^{3}$
- \*Yoshinori Higashi<sup>1</sup>, Shoichi Itoh<sup>1</sup>, Ken Watanabe<sup>2,3</sup>, Isao Sakaguchi<sup>3</sup>
- 1. 京都大学大学院理学研究科、2. 九州大学大学院総合理工学研究院、3. 物質・材料研究機構
- 1. Graduate School of Science, Kyoto University, 2. Interdisciplinary Graduate School of Engneering Sciences, Kyushu University, 3. National Institute for Materials Sience

アパタイトは、 $Ca_5(PO4)_3(F,CI,OH)$ で表される普遍的な副成分鉱物であり、陰イオンサイトにF、CI、OHを含むことから、地球内部や地球外天体内部における水-岩石相互作用の痕跡を残していると考えられている (e.g., [1]). 近年、月や火星試料中のアパタイト結晶の水素同位体組成に基づいて、その天体における水の起源や進化を探る研究が盛んになされている (e.g., [2][3]). しかし、アパタイト結晶の水素同位体組成が、結晶化した際のマグマの値を反映しているのか、それとも結晶化後の水素拡散によって二次的に変化した値であるかは不明瞭である。アパタイト中の水素拡散挙動を理解することは、その水素同位体組成がどのようにして獲得された値であるかを明らかにすることにつながる。最近になって、結晶軸のc軸方向に対するアパタイト結晶中の水素拡散係数が初めて報告された[4]. 本研究では、アパタイト結晶中における水素拡散挙動をより詳細に明らかにするため、結晶異方性と含水量依存性の二点に注目した水素拡散実験を行った。

実験試料には、含水量の異なる二種類の天然フッ素アパタイトの単結晶(Durango産:  $^{\sim}$ 500 ppm  $H_2O$  [2], Morocco産:  $^{\sim}$ 4000 ppm  $H_2O$  [5])を用い、Durango産の結晶は、結晶軸のc軸に対して二通りの方向に切り出している。これらの試料を用いて、重水の水蒸気を拡散源としたトレーサー拡散実験を、500-700Cの温度範囲で行った。拡散プロファイルの取得には、京都大学設置の二次イオン質量分析計(CAMECA ims 4f-E7 SIMS)を用いた。拡散プロファイルから、表面領域で水素と重水素の交換が見られ、両者の和が一定であることから、拡散機構がシンプルな水素同位体の交換反応であることが明らかになった。温度帯と結晶軸の異なる試料の拡散プロファイルからも、それぞれ拡散係数を求め、500-700Cにおける水素拡散のアレニウス則を求めた。

Durango産アパタイトのc軸に対して鉛直方向の水素拡散係数は、平行方向の水素拡散係数に比べて、およそ5倍速かった。含水量の異なるMorocco産の結果からは、水素拡散にOHの量が大きく影響しないことが示唆された。アパタイトの水素拡散の活性化エネルギーは、含水鉱物の水素拡散の活性化エネルギーと同程度であることから、類似の拡散メカニズムを持つことが示唆された。含水鉱物中の水素拡散は、結晶中で水素が酸素との結合を切り替えながら輸送されるGrotthuss mechanismと呼ばれる水素輸送機構に従うと考えられている(e.g., [6])。この拡散メカニズムによるアパタイト結晶中の水素拡散は、アパタイト結晶中の他の元素の拡散と比較して、桁違いに速く、活性化エネルギーも小さいことが明らかになった。本研究の結果から、アパタイト結晶の水素同位体組成が、水成分との反応によって、含水量に影響を与えることなく変化することが示された。水素拡散は、地球外におけるアパタイト結晶の水素同位体組成の決定に重要な役割を果たした可能性がある。

#### References

[1] Harlov (2015) *Elements*, **11**, 171–176. [2] Greenwood et al. (2011) *Nature Geosci.*, **4**, 79–82. [3] Usui et al. (2015) *Earth Planet. Sci. Lett.*, **410**, 140–151. [4] Higashi et al. (2017) *Geochem. J.* **51**, 115–122. [5] McCubbin et al. (2015) *Am. Mineral.*, **100**, 1668–1707. [6] Marion et al. (2001) *Am. Mineral.*, **86**, 1166–1169.

キーワード:水素、アパタイト、拡散、二次イオン質量分析法

Keywords: Hydrogen, Apatite, Diffusion, SIMS

NanoSIMSを用いたHコンドライト中アパタイトの水濃度測定:インジウム埋込サンプルの活用

# Water Content Analyses on Apatite Grains in H Chondrites by NanoSIMS: Application of Indium Mounting Method

- \*音田 知希<sup>1</sup>、小池 みずほ<sup>1</sup>、高畑 直人<sup>1</sup>、佐野 有司<sup>1</sup>、清水 健二<sup>2</sup>
- \*Satoki Onda<sup>1</sup>, Mizuho Koike<sup>1</sup>, Naoto Takahata<sup>1</sup>, Yuji Sano<sup>1</sup>, Kenji Shimizu<sup>2</sup>
- 1. 東京大学大気海洋研究所、2. 海洋研究開発機構 高知コア研究所
- 1. Atmosphere and Ocean Research Institute, the University of Tokyo, 2. Kochi Core Center, Japan Agency for Marine-Earth Science and Technology

普通コンドライトの母天体は一般に無水であったと考えられてきたが、落下Hコンドライトの一部にはハライト[NaCl]が存在することが報告されている[1][2]。このことは普通コンドライト母天体における水の関与を示唆している。普通コンドライト母天体の水の起源については未だによくわかっておらず、母天体が集積する際にもともと取り込まれていた可能性や、彗星のような氷を含む天体が母天体に衝突した可能性が指摘されている[1]。普通コンドライトの水の起源を明らかにすることは初期太陽系における水のふるまいを理解する上で非常に重要である。本研究では特にHタイプコンドライトに着目した。

アパタイト[Ca5(PO4)3(F,CI,OH)]はOH, F およびCI を含むリン酸塩鉱物である。アパタイトはHコンドライトを含む隕石中に広く見られ、水やハロゲンなどの揮発性物質の情報を記録する[3]。さらに、Hコンドライト中のアパタイトの一部はハライトの形成過程と関連があることが指摘されており[2]、母天体上の水のふるまいを探る手がかりになると期待される。しかし、これまで報告されているHコンドライト中のアパタイトの水濃度は100-1000ppm程度[2]と低く、その水濃度を定量的に求めることは困難であった。

このような低い濃度の水をその場分析により定量できるという点で、二次イオン質量分析計(SIMS)はHコンドライトにおけるアパタイトの水濃度の定量において有効である。SIMSによる固体試料の質量分析では、しばしば試料をエポキシ樹脂に包有させる手法が用いられる。エポキシ樹脂は試料中の空隙に入り込んで埋めるため保持性が高く、隕石のような脆い固体試料を扱う際に適している。しかし、有機物である樹脂が試料の空隙に入り込むため、水の分析に対して影響を及ぼす。隕石試料にはクラックをはじめとした空隙が存在しているものが多く、隙間に入り込んだ樹脂による汚染が著しいため、水濃度および水素同位体の測定には不向きである。

本研究では固体試料を金属インジウムに埋め込む手法に着目した[4][5][6]。インジウムは融点が156℃と低く、やわらかく加工しやすい金属である。金属インジウムに埋め込んだ試料は保持性ではエポキシ樹脂に劣るものの、主成分に水素を含まず、試料の空隙に入りこみにくいため、エポキシ樹脂よりも水の分析に対する影響は少ない。そのため、水濃度が比較的低い( $H2O^{\sim}100-1000ppm$ )試料についてもSIMSを用いた水濃度・水素同位体分析を行えると期待される。実際に、De Hoog et al. (2014) [4]が中部大西洋海嶺の斑レイ岩に含まれるジルコンに対してCameca 4fを用いて測定した際に、エポキシ樹脂に埋め込んだ試料の水素イオン( $H^{+}$ )のバックグラウンドが165-180cpsであったのに対し、金属インジウムに埋め込んだ試料については18-21cpsであったと報告しており、金属インジウムに埋め込む手法により水素のバックグラウンドを小さくできることが確認されている。

本研究では東京大学大気海洋研究所のNanoSIMS 50を用い、アパタイト試料およびオリビン(アリゾナ州San Carlos産)試料について、エポキシ樹脂とインジウム樹脂に埋め込んだものの水濃度および水素同位体を分析し、比較検討した。さらに、インジウム埋め込みを行ったHコンドライト中のアパタイトにおける水濃度分析を行い、Hコンドライト母天体の水について議論した。

#### 参考文献

[1] Zolensky et al. (1999) Science, 285, 1377-1379.

- [2] Jones, McCubbin & Guan (2016) Amer. Min., 101, 2452-2467.
- [3] McCubbin & Jones (2015) Elements, 11, 183-188.
- [4] De Hoog et al. (2014) GCA, **141**, 472-486.
- [5] Usui et al. (2012) EPSL, **357-358**, 119-129.
- [6] Shimizu et al. (2017) Geochem. J. (accepted)

キーワード:アパタイト、Hコンドライト、水濃度、NanoSIMS、インジウム埋め込み Keywords: apatite, H chondrite, water content, NanoSIMS, indium mounting

# High precision Sr isotope measurements for bulk chondrites with complete sample digestion

- \*深井 稜汰¹、横山 哲也¹、奥井 航¹、長谷川 翔¹ \*Ryota Fukai¹, Tetsuya Yokoyama¹, Wataru Okui¹, Sho Hasegawa¹
- 1. 東京工業大学 地球惑星科学系
- 1. Department of Earth and Planetary Sciences, Tokyo Institute of Technology

Nucleosynthetic isotope anomalies have been discovered in bulk chondrites and differentiated meteorites for various refractory heavy elements (e.g., Cr, Ru [1, 2]). In the most cases, the extent of isotope anomalies is variable across different types of meteorites. These results point to the existence of planetary-scale isotope heterogeneities, which are most likely due to the incomplete mixing of dust grains and/or selective destruction of presolar grains during thermal processing in the early solar nebula. However, the processes that have led to the observed isotope heterogeneity are not fully understood. High precision stable Sr isotope analyses on bulk meteorites have been conducted in some previous studies ([3–5]). These studies found isotopic variations of <sup>84</sup>Sr/<sup>86</sup>Sr ratios across three types of chondrites (enstatite, ordinary, and carbonaceous chondrites). However, the extent of Sr isotope heterogeneities across entire classes of chondrites remains unclear due to the limited number of Sr isotope data with sufficiently high precision. In addition, not all studies have performed complete digestion of samples that contained acid resistant presolar grains.

In this study, we revisited high precision Sr isotope analysis of chondrites coupled with a robust sample digestion technique that confirmed complete dissolution of presolar grains. We also improved the analytical reproducibilities of Sr isotope measurement from previous studies by adopting the dynamic-multicollection method with TIMS.

The reproducibilities for NIST 987 standard obtained in a single analytical campaign were 16 ppm for <sup>84</sup>  $Sr/^{86}Sr$  ratio (n = 7, 2SD), which are two times superior to those in previous studies [3–5]. We investigated four enstatite chondrites (EH and EL), seven ordinary chondrites (H, L, and LL), and four types of carbonaceous chondrites (CI, CM, CO, and CV). Three types of ordinary chondrites possess generally uniform  $\mu^{84}$ Sr values\* (= -12 ±29 ppm; 2SD). By contrast, enstatite and carbonaceous chondrites possess variable Sr isotopic compositions depending on each subgroup. For instance, EL chondrites show the lowest  $\mu^{84}$ Sr values (= -30 ±26 ppm) among all types of chondrites, while EH chondrites show  $\mu^{84}$ Sr values indistinguishable from ordinary chondrites (= -12 ppm  $\pm 36$  ppm). On the other hand, a CI chondrite (Y-980115) shows  $\mu^{84}$ Sr values (= 14 ±14 ppm) that is resolved from those of CV chondrite (Allende) showing the highest  $\mu^{84}$ Sr values (= 36 ±21 ppm) among all types of chondrites. The observed global trend for the  $\mu^{84}$ Sr value that range from -30 ppm for EL chondrites to 36 ppm for CV chondrites is consistent with the results of other heavy refractory elements (e.g., Mo [6], Ru [2], Nd [7]), which have been induced most likely by the selective destruction for presolar grains via nebular thermal processing. Furthermore, the existence of the local trend observed in carbonaceous chondrites would reflect the additional processes that may have occurred in the outer Solar System before the accretion to each parent body for carbonaceous chondrites.

\* Parts par 10<sup>6</sup> relative deviation from the standard, NIST 987

[1] Trinquier, A. et al. (2007) *ApJ*, **655**, 1179. [2] Fischer-Gödde, M. and Kleine, T. (2017) *Nature*, **541**, 525. [3] Moynier, F. et al. (2012) *ApJ*, **758**, 45. [4] Paton, C. et al. (2013) *ApJL*, **763**, 40. [5] Yokoyama, T. et al. (2015) *EPSL*, **416**, 46. [6] Burkhardt, C. et al. (2011) *EPSL*, **312**, 390. [7] Gannoun, A. et al. (2011)

PNAS, 108, 7693.

キーワード:同位体異常、コンドライト、高精度同位体分析

Keywords: Isotope anomalies, chondrites, high precision isotope analysis

## Origin of Mo isotope dichotomy between carbonaceous chondrites and non-carbonaceous meteorites

\*永井 友一朗<sup>1</sup>、横山 哲也<sup>2</sup>、平田 岳史<sup>1</sup>
\*Yuichiro Nagai<sup>1</sup>, Tetsuya Yokoyama<sup>2</sup>, Takafumi Hirata<sup>1</sup>

- 1. 東京大学大学院理学系研究科附属地殼化学実験施設、2. 東京工業大学理学院地球惑星科学系
- 1. Geochemical Research Center, Graduate School of Science, The University of Tokyo, 2. Department of Earth and Planetary Science, School of Science, Tokyo Institute of Technology

The existence of nucleosynthetic isotope anomalies for refractory heavy elements in bulk meteorites evidently points to the heterogeneous distribution of dust grains with distinct isotopic compositions in the early solar nebula. Molybdenum is a promising element for the study of nucleosynthetic isotope anomalies in meteorites; previous studies found that bulk meteorites and their constituents including CAIs, chondrules, and presolar materials had nucleosynthetic isotope variations for Mo [1-6]. Recently, Warren [7] discovered isotopic dichotomy for O, Ti, and Cr between carbonaceous chondrites (CCs) and non-carbonaceous meteorites (NCs: ordinary, enstatite, and rumuruti chondrites, differentiated meteorites). Budde et al. [2] suggested that Mo isotopic compositions for CCs and their components could be discriminated from those of NCs. However, highly precise Mo isotopic data for NCs are limited so far because of analytical difficulties. In this study, we provide high precision Mo isotope data for NCs measured with N-TIMS to better understand the origin of source materials for NCs that represent the materials existed in the inner part of the early Solar System.

Molybdenum isotope analyses for nineteen NC samples from ten meteorite groups (ordinary chondrites: H, LL; rumuruti chondrites; irons: IIAB, IIE, IIIAB, IVA, IVB, ungrouped) have been made in this study. The meteorite samples were dissolved with HF–HNO<sub>3</sub> and HCl–HNO<sub>3</sub>. Molybdenum was purified by employing two-stage chemical separation technique [8]. Molybdenum isotope analysis was performed with N-TIMS using TRITON *plus* (Thermo Fischer Scientific Inc., Bremen) installed at Tokyo Institute of Technology [9].

The extent of Mo isotope anomalies for NCs is clearly discriminated from that of CCs. Most importantly, the data points for NCs defined a positive linear correlation on the  $\mu^{94}$ Mo- $\mu^{95}$ Mo diagram passing through the origin (i.e., Earth's composition), whereas those for CCs deviate from the Earth–NCs correlation line. An exception is that IVB irons and ungrouped irons (Chinga) have Mo isotopic compositions similar to CCs, presumably indicating that the parent bodies for these irons have formed under the physical condition (e.g.,  $fO_2$ ) similar to those of CC parent bodies [10-11]. Our observation suggests the existence of contributor which produced Mo isootpic difference between NCs and CCs. A possible carrier phase that involved in this difference is the type X presolar SiC enriched in  $^{95}$ Mo and  $^{97}$ Mo [6], although a dominant contributor of Mo isotope anomalies are considered to be the mainstream SiC [3].

Based on the data presented here, we propose that the observed Mo isotopic dichotomy has been formed across the formation region of meteorite parent bodies by the time when parent bodies of irons have accreted. The accretion of iron parent bodies for NCs (IIAB, IIAB, and IVA) and for presumed CCs (IVB) occurred within 0.3 Myr after CAI formation in the basis of the Hf–W system along with the S contents in irons [12]. The early formation of the two reservoirs regarding Mo isotope anomalies could be associated with the dramatic migration of giant planets that ultimately disturbed the composition of asteroid belt

[13]. Therefore, determination of the timing of giant planet formation is crucial to decode the origin of Mo isotope dichotomy.

\* 
$$\mu^{i}Mo = [({}^{i}Mo^{96}Mo)_{sample}({}^{i}Mo^{96}Mo)_{std} - 1] \times 10^{6}$$

reference: [1] Burkhardt et al. (2011) *EPSL*, **312**, 390. [2] Budde et al. (2016) *EPSL*, **454**, 293. [3] Nicolussi et al. (1998a) *GCA*, **62**, 1093. [4] Nicolussi et al. (1998b) *ApJ*, **504**, 492. [5] Savina et al. (2007) *LPSC*, **38**, #2231. [6] Pellin et al. (2006) *LPSC*, **37**, #2041. [7] Warren (2011) *EPSL*, **311**, 93. [8] Nagai and Yokoyama (2014) *Anal. Chem.*, **86**, 4856. [9] Nagai and Yokoyama (2016) *JAAS*, **31**, 948. [10] Campbell and Humayun (2005) *GCA*, **69**, 4733. [11] Walker et al. (2008) *GCA*, **72**, 2198. [12] Kruijer et al. (2014) *Science*, **344**, 1150. [13] Walsh et al. (2011) *Nature*, **475**, 206.

キーワード:隕石、初期太陽系、モリブデン、同位体異常

Keywords: meteorite, early solar system, molybdenum, isotope anomaly

### Zn stable isotope contribution to constraint ureilite formation process

\*Genevieve Claire Hublet<sup>1</sup>, Vinciane Debaille<sup>2</sup>, Luc S Doucet<sup>2</sup>, Richard C Greenwood<sup>3</sup>, Akira Yamaguchi<sup>1</sup>, Nadine Mattielli<sup>2</sup>

1. National Institute of Polar Research, 2. Université Libre de Bruxelles, 3. The Open University

Ureilites are ultramafic achondrites. They are usually considered to be derived from a single parent body (UPB) now-disrupted. There are mainly composed of olivine and pigeonite. This is already demonstrated that ureilites are mantle restites. But, this hypothesis is not consistent to explained preservation of the primitive characteristics such as the O heterogeneity in ureilites [1] and confirmed by the new  $\Delta^{17}$ O data in our samples. In this study, we report new Zn stable isotopic composition and also <sup>26</sup>Al-<sup>26</sup>Mg systematic for seven monomict ureilites Yamato (Y) 790981, Y 791538, Y 981750, Y 981810, Asuka (A) 881931, Allan Hills (ALH) 81101 and ALH 84136 to constraint the ureilite formation by smelting process. Zn isotope analysis of our seven samples yielded non-chondritic and heterogeneous composition in  $\,\delta^{\,66}$ Zn signatures ranging  $+0.61 \pm 0.01\%$  to  $+2.68 \pm 0.11\%$ . This heterogeneity in Zn can reflected the isotopic signature of the precursor(s). In opposition, Zn is a moderately volatile element, and alternative explanation already mentioned by previous studies suggested this heavy isotope enrichment may reflect volatilization process following major impact [2]. This explanation is generally supported by the correlation between the  $\delta$  <sup>66</sup>Zn and the Zn abundance in ureilites. However, this hypothesis is not well supported by the shock degrees. In our study, we evaluated the possibility that  $\delta^{66}$ Zn signature could be produced by smelting process during ureilites genesis like already suggested by [3-4]. To evaluate the effects of such a volatilization process during smelting, we modeled the Zn isotope fractionation in ureilites on the basis of the Rayleigh distillation equation, according to [5] when Zn isotope fractionation was explored during the smelting process in the metallurgic industry. In this model, we made the assumption that UPB precursor had an initial composition in Zn content and  $\delta$  <sup>66</sup>Zn signature similar to a CI type chondrite. The smelting degrees of our samples were evaluated based on their Zn content. Based on this assumption, we show that the observed  $\delta^{66}$ Zn variability in our ureilites match the data obtained using the smelting process model.

On the other hand, smelting process can occur only if the UPB precursor starts to melt. During this step, the ureilite witch is the residues should be depleted in incompatible elements like suggested by the REE pattern in ureilites [6]. Based on the new REE data [6] and our data, we evidenced correlation between  $(Dy/Lu)_n$  ratios and the degrees of smelting modeled. This observation suggests that smelting degrees increased with the degrees of melting (F).

Finally, based on  $^{26}$ Al- $^{26}$ Mg isotopic system, no isochron has been obtained with the  $\delta$   $^{26}$ Mg\* and  $^{27}$ Al/ $^{24}$ Mg data analyzed in our samples. If all these samples crystallized at the same time, the  $\delta$   $^{26}$ Mg\* data suggest our samples could come from different parent bodies. However, our data set could also reflect different crystallization ages from a single parent body. Considering the smelting process for ureilites formation, this hypothesis could be considered since smelting was a local process. Assuming all the ureilites originated from a single parent body with a chondritic composition, a model age can be determined. This model age reflects the time when the ureilite common source differentiated from a chondritic reservoir. This differentiation can be modeled at 1.09  $\pm$ 0.75 Ma after the CAI formation. [1] Clayton R. & Mayeda T. (1988) GCA, 52, 1313-1318. [2] Moynier F. et al. (2010) Chem. Geol., 276, 374–379. [3] Singletary S. & Grove T. (2003) Meteorit. Planet. Sci., 38, 95-108. [4] Goodrich C.A. et al. (2007) GCA, 71, 2876-2895. [5] Mattielli N. et al. (2009) Atmos. Environ., 43, 1265-1272. [6] Barrat J.-A. et al. (2016), GCA, 194, 163-178

MC-ICPMSを用いた普通コンドライトコンドルールの高精度Mg同位体分析

High precision Mg isotopic measurement of chondrules from ordinary chondrite meteorite using MC-ICPMS

早川 瑛庸<sup>1</sup>、福田 航平<sup>1</sup>、飯塚 毅<sup>1</sup>、\*比屋根 肇<sup>1</sup> Akinobu Hayakawa<sup>1</sup>, Kohei Fukuda<sup>1</sup>, Tsuyoshi lizuka<sup>1</sup>, \*Hajime Hiyagon<sup>1</sup>

- 1. 東京大学大学院理学系研究科
- 1. Graduate School of Science, The University of Tokyo

短寿命放射性核種である $^{26}$ AI(半減期73万年)は、惑星物質の相対的な年代差を議論する上で広く用いられてきた。太陽系最古の物質とされているCa, Al-rich inclusions (CAIs)の高精度なAl-Mg同位体分析から太陽系誕生時の $^{26}$ AI/ $^{27}$ AI比は5.25 x  $10^{-5}$ であることが明らかとなった [1, 2]。また、未分化隕石の主要構成物質であるコンドルールの形成年代は、CAIsよりも150-400万年後であるとされてきた [3]。しかし近年、高精度なU-Pb年代測定法から、コンドルールの中にはCAIsと同時期に形成していたものも存在することが示唆された [4]。さらに、U-Pb年代が分かっているエコンドライト隕石のAl-Mg同位体分析から逆算した $^{26}$ AI/ $^{27}$ AIの初生比は1.33 x  $10^{-5}$ という値を示し、CAIsよりも有意に低い値となった [5]。これらの相対年代と絶対年代の矛盾は、初期太陽系における $^{26}$ AIの分布に空間的な不均一が存在した可能性を示唆する。

初期太陽系における $^{26}$ AIの分布の解明は、AI-Mg年代系の妥当性の評価だけではなく、 $^{26}$ AIを熱源とした惑星の分化過程など、惑星の進化を考察する上で重要である。分布を議論するために、様々な隕石種およびその構成物質の高精度なAI-Mg同位体分析が必須であるが、特にコンドルールについては分析例が少なく、先行研究は炭素質コンドライト中のコンドルールに限られている [e.g, 6, 7]。そこで本研究では初期太陽系における $^{26}$ AIの空間的均一性を議論することを目的として、マルチコレクター型の誘導結合プラズマ質量分析器 (MC-ICPMS)を用いた高精度Mg同位体分析手法の開発を行った。また、開発した手法の確度を確かめるため、炭素質コンドライト中のCAIを3つ試験的に分析した。さらに、同手法をこれまで分析例のない普通コンドライト中のコンドルールに適用し、炭素質コンドルールとの比較を行うことで、 $^{26}$ AIの分布を議論した。

本研究ではNWA 3118 (CV 3)隕石のCAIを2つ、Allende (CV 3)隕石のCAIを1つ、NWA 7936 (LL 3.15)隕石のコンドルール6つについてMg同位体分析を行った。サンプルのMg同位体比は、純粋なMg溶液である DSM-3 [8]からの偏差を取り、ppmレベルで算出した(=  $\mu^{26}$ Mg\*)。地球の岩石であるBCR-2とJB-2について測定を行った結果、それぞれ $\mu^{26}$ Mg\* = -5.9 ±11.2, 2.3 ±20.0 (2 $\sigma$ )という値を示し、先行研究 (e.g., [9]) と同程度の確度と精度の分析に成功した。3つのCAIsのデータを用いてアイソクロンを引いた結果、 $^{26}$ AI/ $^{27}$ AIの初生比は( $^{26}$ AI/ $^{27}$ AI) $_0$  = (5.08 ±0.84) x 10 $^{-5}$ と求まった。また、アイソクロンの切片からは $\mu^{26}$ Mg\* $_0$  = -25 ±103 ppmという値を示し、先行研究とよい一致を示す結果となった[1, 2]。このことから、確立した手法の確度の高さが再確認された。

6つのLLコンドルールのうち5つのLLコンドルールは太陽組成(0.10)に近い $^{27}$ AI/ $^{24}$ Mg比(0.091-1.04)を示した。太陽系形成時の $^{26}$ AI/ $^{27}$ AI比およびMg同位体比が均一であり (( $^{26}$ AI/ $^{27}$ AI) $_0$  = 5.23 x 10 $^{-5}$ ,  $\mu^{26}$ Mg\* $_0$  = -40 ppm)、物質形成時から $^{27}$ AI/ $^{24}$ Mg比が変化しなかったと仮定すると、現在の太陽組成に近い $^{27}$ AI/ $^{24}$ Mg比をもつ物質の現在の $\mu^{26}$ Mg\* は $^{26}$ AIの壊変の寄与から0 ppmを示すことが予測される。しかし本研究の結果から、LLコンドライト隕石中の太陽組成に近い $^{27}$ AI/ $^{24}$ Mg比をもつコンドルールが異なる $\mu^{26}$ Mg\*を示すことが分かった。また、誤差の範囲を越えて負の値を示すコンドルールも見つかった。したがって、本研究の結果から初期太陽系において $^{26}$ AIが不均一に分布していた可能性が示唆された。

また、先行研究と比較した結果、普通コンドライトのコンドルールは炭素質コンドライトのコンドルールに比べて低い $\mu^{26}$ Mg\*を示すものが存在することがわかった。 $\mu^{26}$ Mg\* $_0$  = -40 ppmという値を用いて太陽系形成時における初生 $^{26}$ Al/ $^{27}$ Al比を算出した結果、炭素質コンドルールはCAlと同等もしくは67%ほど低い値を示したのに対し、普通コンドルールはCAlに対して47%ほど低い値を示した。以上の結果から、普通コンドライト

および炭素質コンドライトコンドルールにおいて、<sup>26</sup>AIの寄与が不均一であった可能性が示唆された。

[1] Jacobsen B. et. al. (2008) Earth and Planet. Sci. Lett, 272, 353-364. [2] Larsen K. K. et al. (2011) The Astrophysical Journal Lett, 735, L37. [3] Kita N. T. et al. (2013) Meteoritics and Planet. Sci, 48, 1383-1400. [4] Connely J. N. et al. (2012) Science, 338, 651-655. [5] Schiller M. et al. (2015) Earth and Planet. Sci. Lett, 420, 45-54. [6] Luu T.-H. et al. (2015) PNAS, 112, 1298-1303. [7] Olsen M. B. et al. (2016) Geochim. Cosmochim. Acta, 191, 118-138. [8] Galy A. et al. (2003) Journal of Analytical Atomic Spectrometry, 18, 1352-1356. [9] Bizzarro M. et. al. (2005) The Astrophysical Journal, 632, L41-L44.

キーワード:マグネシウム同位体、誘導結合プラズマ質量分析法、コンドルール、難揮発性包有物、初期太陽系

Keywords: Mg isotopes, ICPMS, chondrule, CAI, early solar system

アエンデ隕石の火成CAIにみられる鉱物の結晶成長と酸素同位体の非平衡 分布との関係

Crystal growth and disequilibrium distribution of oxygen isotopes of minerals in an igneous Ca-Al-rich inclusion from the Allende carbonaceous chondrite

\*川崎 教行<sup>1</sup>、サイモン スティーブ<sup>2</sup>、グロスマン ローレンス<sup>2</sup>、坂本 直哉<sup>3</sup>、圦本 尚義<sup>3,1</sup>
\*Noriyuki Kawasaki<sup>1</sup>, Steven B Simon<sup>2</sup>, Lawrence Grossman<sup>2</sup>, Naoya Sakamoto<sup>3</sup>, Hisayoshi Yurimoto<sup>3,1</sup>

- 1. 宇宙科学研究所、2. シカゴ大学、3. 北海道大学
- 1. ISAS/JAXA, 2. The University of Chicago, 3. Hokkaido University

隕石に含まれるCAI (Ca-Al-rich inclusion)は、高温鉱物から成る、太陽系最古の岩石である (Connelly et al., 2012)。CAIを構成する鉱物の酸素同位体比は、三酸素同位体図上で、CCAM (carbonaceous chondrite anhydrous mineral)ラインと呼ばれる非質量依存分別線上にプロットされる同位体非平衡分布をもつことが知られている (Clayton et al., 1977; Clayton, 1993)。鉱物内・鉱物間における酸素同位体の非平衡分布の起源は、二次イオン質量分析法 (SIMS)を用いたCAI構成鉱物の局所分析データなどに基づき、長年議論されているが (e.g., Yurimoto et al., 2008 and references therein)、まだ解決には至っていない。起源の解明のため、本研究では、アエンデ隕石の火成Type B1 CAI (TS34; e.g., Clayton et al., 1977)の構成鉱物の酸素同位体組成の局所分析と<sup>26</sup>AI-<sup>26</sup>Mg年代測定を行い、CAI鉱物の結晶成長、晶出順序と対応させた。それにより、火成CAIの鉱物内・鉱物間における酸素同位体の非平衡分布が、CAI結晶化中の、メルトの酸素同位体組成変化により形成されたことがわかった。局所同位体分析は、北海道大学のSIMS (Cameca ims-1280HR)で行った。

火成組織をもつTS34 CAIは、主にメリライト、ファッサイト (TiとAIに富む単斜輝石)、スピネルと、少量の アノーサイトから成る。分析した鉱物の酸素同位体組成は,先行研究 (Clayton et al., 1977; Connolly et al., 2003)と調和的に、CCAMライン上に分布した。スピネルは均一に $^{16}$ Oに富む組成 ( $\Delta^{17}$ O =  $-22.7 \pm 1.7 \%$ , 2SD), メリライトは均一に $^{16}$ Oに乏しい組成 ( $\Delta^{17}$ O =  $-2.8\pm1.8$  %)を示し、酸素同位体組成と結晶成長との 相関は見られない。ファッサイト単結晶は、Tiに富む組成からTiに乏しい組成へと徐々に変化する、顕著な結 晶成長ゾーニングを示す。酸素同位体組成のラインプロファイルにより、ファッサイトの酸素同位体組成は結 晶成長に対応した連続的な変化が観察された。ファッサイトの酸素同位体組成は、その結晶成長が進むにつ れ, $^{16}$ Oに乏しい組成 ( $^{17}$ O $^{-3}$ %)から $^{16}$ Oに富む組成 ( $^{17}$ O $^{-23}$ %)に変化していた。この酸素同位体組 成の広がりは、TS34 CAI鉱物の酸素同位体分布の全範囲に相当する。ファッサイト結晶成長中の酸素同位体組 成の変化は、メルトの酸素同位体組成が、<sup>16</sup>Oに乏しい組成から富む組成へと変化していたことを示し、メル トの変化は16Oに富む周囲の星雲ガスとの酸素同位体交換により起きたものだと考えられる。初期に結晶した16 Oに乏しいファッサイトは,メリライトと平衡な酸素同位体組成 ( $\Delta^{17}$ O  $^{-3}$  %)をもち,メリライトの結晶化 の終了近くから結晶し始めたものであろう。一方、16Oに富み、リキダス鉱物であるスピネル (Stolper, 1982)は、一連の溶融・結晶化イベントでは溶け残り鉱物であったと考えることができる。アノーサイトの酸 素同位体組成は, $\Delta^{17}$ O  $^{-}$ -2 ‰から-9 ‰の間に分布し,その範囲はファッサイトの酸素同位体分布の片側一 部に該当する。アノーサイトとファッサイトの酸素同位体組成の関係は、ファッサイト結晶成長の初期から中 間期にかけて、アノーサイトがファッサイトと同時に結晶成長していたことを示唆する。以上のTS34 CAI構成 鉱物の晶出順序の関係は、CAIメルトの相平衡図 (Stolper, 1982)と調和的である。TS34 CAIに記録された、鉱 物内・鉱物間の酸素同位体の非平衡分布は、メルトからの結晶成長、晶出順序に対応していることが示され た。導かれた形成過程から、初期太陽系円盤内のTS34 CAIの形成領域には、16Oに富むリザーバーと16Oに乏 しいリザーバーが存在していたことが示唆される。TS34 CAIのメリライトとファッサイトの $^{26}$ AI $^{-26}$ Mg鉱物ア イソクロンは, $\binom{26}{4}$ Al $\binom{27}{6}$ Al $\binom{27}{6}$ = (5.003 ±0.075) ×10 $^{-5}$ のAl同位体初生比を示し,カノニカル年代 (Larsen et al.,

2011)との相対年代差は $5\pm2$ 万年である。本研究により、太陽系誕生から約5万年後までに、 $^{16}$ Oに富むリザーバーと $^{16}$ Oに乏しいリザーバーが、太陽系星雲内に存在していたことが明らかとなった。

## A combined study of Be-B and Al-Mg systematics on CH and CH/CB CAIs

\*福田 航平<sup>1</sup>、藤谷 渉<sup>2</sup>、比屋根 肇<sup>1</sup>、杉浦 直治<sup>1</sup>、鹿児島 渉悟<sup>3</sup>、高畑 直人<sup>3</sup>、佐野 有司<sup>3</sup>
\*Kohei Fukuda<sup>1</sup>, Wataru Fujiya<sup>2</sup>, Hajime Hiyagon<sup>1</sup>, Naoji Sugiura<sup>1</sup>, Takanori Kagoshima<sup>3</sup>, Naoto Takahata<sup>3</sup>, Yuji Sano<sup>3</sup>

- 1. 東京大学大学院理学系研究科地球惑星科学専攻、2. 茨城大学理学部、3. 東京大学大気海洋研究所
- 1. Department of Earth and Planetary Science, Graduate School of Science, The University of Tokyo, 2. College of Science, Ibaraki University, 3. Atmosphere and Ocean Research Institute, The University of Tokyo

Beryllium-10, which decays to <sup>10</sup>B with a half-life of 1.4 Myr [1], is considered as a key indicator of irradiation processes in the Early Solar System (ESS). However, recent numerical studies [2, 3] have demonstrated that <sup>10</sup>Be can be produced by stellar processes with neutrino reactions, which rendered reconsideration of the origin of <sup>10</sup>Be in the ESS. In order to further understand the origin of <sup>10</sup>Be, it is important to determine the accurate initial abundances of <sup>10</sup>Be in several types of meteoritic components. Previous studies implied that CH and CB chondrites contain a high proportion of the outer solar system material based on their bulk Mg- and Cr-isotopic compositions and <sup>15</sup>N-rich bulk compositions [e.g., 4, 5]. If this is correct, CH and CB CAIs may have information different from CAIs in other types of chondrites. In the present study, we have conducted Be-B and Al-Mg measurements on CH and CH/CB CAIs with newly determined Be/B relative sensitivity factors using synthetic glass standards.

We studied 8 CAIs from the Sayh al Uhaymir 290 (CH) and the Isheyevo (CB/CH) chondrites. Be-B and Al-Mg measurements were conducted with a NanoSIMS 50 at Atmosphere and Ocean Research Institute (AORI), The Univ. of Tokyo. Seven out of 8 CAIs show highly variable initial <sup>10</sup>Be/<sup>9</sup>Be ratios ranging from 1.1 to 33 x 10<sup>-4</sup>. They cannot be explained by a molecular cloud origin [6, 7] or a stellar origin [3], suggesting that they have experienced solar cosmic ray irradiation near the proto-Sun. In contrast to Be-B systematics, all CAIs studied here do not show resolvable excesses in <sup>26</sup>Mg. This could be attributed to: (1) heterogeneous distribution of <sup>26</sup>Al in the protoplanetary disk, (2) formation prior to injection of <sup>26</sup>Al, or (3) late formation after a significant decay of <sup>26</sup>Al. (1) is unlikely because CH and CB/CH CAIs may have formed in the same region as that of CV CAIs (= near the proto-Sun) as inferred from the Be-B systematics [e.g., 8-12, this study]. (2) is possible because CH and CB/CH CAIs have highly refractory nature relative to CV canonical CAIs. (3) may be a simpler interpretation. If (3) is the case, the transportation mechanism from near the proto-Sun to the accretion region of CH and CB parent bodies must have existed at least until the timing of CH and CB/CH CAI formation.

[1] Korschinek G. et al. 2010. *Nucl. Instrum. Methods Phys. Res. B.* 268:187-191. [2] Yoshida T. et al. 2008. *ApJ.* 686: 448-466. [3] Banerjee P. et al. 2016. *Nat. Commun.* 10, 1038. [4] Van Kooten E. M. M. E. et al. 2016. *PNAS.* 113: 2011-2016. [5] Bonal L. et al. 2010. *GCA.* 74: 6590-6609. [6] Desch S. J. et al. 2004. *ApJ*: 602, 528-542. [7] Tatischeff V. et al. 2014. *ApJ.* 796,:124 (20pp). [8] McKeegan K. D. et al. 2000. *Science.* 289: 1334-1337. [9] Sugiura N. et al. 2001. *MAPS.* 36:1397-1408. [10] Chaussidon M. et al. 2006. *GCA.* 70:224-245. [11] Wielandt D. et al. 2012. *ApJ.* 748: L25 (7pp). [12] Gounelle M. et al. 2013 *ApJ.* 763: L33 (5pp).

キーワード:宇宙線照射、原始太陽系円盤、難揮発性包有物、二次イオン質量分析計 Keywords: cosmic ray irradiation, solar protoplanetary disk, Ca, Al-rich inclusion, SIMS Molecular and Isotope Analyses of Organic Matter in a Primitive Clast in the Zag H Chondrite

Molecular and Isotope Analyses of Organic Matter in a Primitive Clast in the Zag H Chondrite

\*癸生川 陽子<sup>1</sup>、伊藤 元雄<sup>2</sup>、Zolensky Michael<sup>3</sup>、中藤 亜衣子<sup>4</sup>、菅 大暉<sup>5</sup>、高橋 嘉夫<sup>6</sup>、武市 泰男<sup>7,8</sup> 、間瀬 一彦<sup>7,8</sup>、Chan Queenie<sup>9</sup>、Fries Marc<sup>3</sup>、小林 憲正<sup>1</sup>

\*Yoko Kebukawa<sup>1</sup>, Motoo Ito<sup>2</sup>, Michael E. Zolensky<sup>3</sup>, Aiko Nakato<sup>4</sup>, Hiroki Suga<sup>5</sup>, Yoshio Takahashi<sup>6</sup>, Takeichi Takeichi<sup>7,8</sup>, Kazuhiko Mase<sup>7,8</sup>, Queenie H. S. Chan<sup>9</sup>, Marc Fries<sup>3</sup>, Kensei Kobayashi<sup>1</sup>

- 1. 横浜国立大学 大学院工学研究院、2. 海洋研究開発機構 高知コア研究所 、3. ARES, NASA Johnson Space Center、4. 京都大学大学院 理学研究科 地球惑星科学専攻 、5. 広島大学大学院理学研究科 、6. 東京大学大学院理学系研究科地球惑星科学専攻 、7. 高エネルギー加速器研究機構 物質構造科学研究所、8. 総合研究大学院大学 物質構造科学専攻、9. Planetary and Space Sciences, Department of Physical Sciences, The Open University
- 1. Faculty of Engineering, Yokohama National University, 2. Kochi Institute for Core Sample Research JAMSTEC, 3. ARES, NASA Johnson Space Center, 4. Kyoto University, Division of Earth and Planetary Sciences, 5. Graduate School of Science, Hiroshima University, 6. Department of Earth and Planetary Science, Graduate School of Science, The University of Tokyo, 7. Institute of Materials Structure Science, High-Energy Accelerator Research Organization (KEK), 8. Department of Materials Structure Science, SOKENDAI (The Graduate University for Advanced Studies), 9. Planetary and Space Sciences, Department of Physical Sciences, The Open University

The Zag meteorite is a halite-bearing H3-6 chondrite [1]. The Zag contains xenolithic clast with abundant organic matter which was proposed to be originated from Ceres [2,3]. Here we report coordinated organic analyses by STXM-XANES and NanoSIMS, in order to understand the nature and origin of the organic matter. Our systematic research of the Zag clast may also provide an important linkage to the recent remote sensing observations obtained by the DAWN mission to Ceres [e.g., 4,5].

Carbon-rich areas were located in the clast grains separated from the Zag meteorite with SEM-EDS, and then lift-out sections were prepared with a FIB instrument. C, N, O-X-ray absorption near-edge structure (C,N,O-XANES) spectra of the sections (~100 nm-thick) were obtained using scanning transmission X-ray microscopes (STXM) on beamline 5.3.2.2 at Advanced Light Source, Lawrence Berkeley National Laboratory, and BL-13A at the Photon Factory, KEK. Subsequently, H, C, N, O isotopic images were collected using a CAMECA NanoSIMS 50L ion microprobe.

The STXM elemental map of C-rich region of the Zag clast shows that sub-micrometer organic grains were scattered over the FIB section, some of which have a vein-like structure. The organic matter was somewhat associated with Fe (probably Fe-sulfides). The Fe (+Ni) and C association was also observed in the clasts in Sharps (H3.4) chondrite, suggesting a potential of catalytic gas-solid reactions such as Fischer-Tropsch type (FTT) synthesis [6,7].

C-XANES spectra of the organic grains showed large peaks at 285.2 eV assigned to aromatic carbon, and at 290.3 eV assigned to carbonate (either organic or inorganic), with some features at 287.4 eV (enol C=C-OH), and 287.9 eV (aliphatic), and 288.8 eV (carboxyl). The C-XANES spectra have some similarity with organic matter from Comet Wild 2, rather than with primitive chondritic IOM [8], except for the abundant carbonate in the Zag clast.

NanoSIMS isotope imaging analyses revealed that  $\delta^{15}N$  and  $\delta$  D have highly heterogeneous distributions within the organic matter. The average  $\delta^{15}N$  value was 393 ±82 ‰with a hot spot (2639 ±722 ‰), and the average  $\delta$  D value was 813 ±206 ‰with a hot spot (4,150 ±1,710 ‰). The  $\delta^{15}N$  was similar to the

value of insoluble organic matter (IOM) from Bells (an unusual CM chondrite) and CRs, although  $\delta$  D was less than these IOM [9]. It may indicate that some hydrogen have been exchanged with isotopically light water in the clast parent body.

Both molecular structure and isotopic signatures indicated highly pristine (less altered) nature of organic matter in the clast, and it may be related to cometary organics and/or primitive chondritic IOM.

References: [1] Zolensky M. E. et al. (1999) *Science, 285,* 1377–1379. [2] Fries M. et al. (2013) *76th MetSoc,* Abstract #5266. [3] Zolensky M. E. et al. (2015) *78th MetSoc,* Abstract #5270. [4] Nathues A. et al. (2015) *Nature, 528,* 237–240. [5] De Sanctis M. C. et al. (2015) *Nature, 528,* 241–244. [6] Brearley A. J. (1990) *Geochim. Cosmochim. Acta, 54,* 831–850. [7] Kebukawa Y. et al. (2017) *Geochim. Cosmochim. Acta, 196,* 74–101. [8] Cody G. D. et al. (2008) *Meteorit. & Planet. Sci., 43,* 353-365. [9] Alexander C. M. O' D. et al. (2007) *Geochim. Cosmochim. Acta, 71,* 4380–4403.

キーワード:隕石、有機物、同位体

Keywords: Meteorite, Organic matter, Isotope

### CMコンドライト中の始原水の酸素同位体比

### Oxygen isotopic ratio of the primordial water in CM chondrites

- \*藤谷 渉1
- \*Wataru Fujiya<sup>1</sup>
- 1. 茨城大学 理学部
- 1. Ibaraki University, College of Science

CM chondrites are aqueously altered to various degrees in their parent body. Water ice accreted on the CM parent body reacted with primary anhydrous rock and organic matter producing secondary minerals. The O and H isotopic ratios of the primordial water are key constraints on its origin, however, they are still not well-constrained due to complex isotope exchange between water, rock, and organic matter during the aqueous alteration. Here I investigate the O isotopic ratio of the primordial water in CM chondrites based on bulk O isotopic ratios of CM chondrites and H abundances of their phyllosilicate. Most of the O and H data are from Clayton and Mayeda (1999) and Alexadner et al. (2013).

CM Falls show an apparent correlation between bulk  $\delta^{18}$ O values and H abundances of their phyllosilicate. The regression line of the CM Falls passes through the representative compositions of anhydrous silicate and phyllosilicate matrix in CM chondrites, indicating a mixing line between these two components as endmembers. This well-defined mixing line strongly indicates that the O isotopic ratios of bulk CM chondrites reflect variable amounts of anhydrous silicate and phyllosilicate, i.e., degrees of alteration. A consequence from the mixing line is that phyllosilicate in CM chondrites must have a common O isotopic ratio irrespective of their alteration degrees.

Oxygen isotopic ratios of phyllosilicate are dependent not only on alteration degrees but also on water/rock ratios. Here alteration degrees (f) are evaluated as fraction of anhydrous silicate reacted, and water/rock ratios (x) are expressed as ratios of O moles in water to those in anhydrous rock. In a closed system alteration model by Clayton and Mayeda (1999), O isotopic ratios of phyllosilicate are expressed as a function of f/x based on a mass balance calculation of water, anhydrous silicate, and phyllosilicate. If there is enough water to completely alter anhydrous rock (i.e., large x), then f can range from 0 to 1. In contrast, if anhydrous rock remains after complete consumption of water (i.e., small x), f cannot reach to 1 but only take values smaller than 1 depending on x. Thus, f/x values have a maximum, when water is completely consumed by the aqueous alteration and O isotopic ratios of phyllosilicate should be the same. Given apparent occurrence of anhydrous silicate that remains unaltered, water/rock ratios are likely a limiting factor for the alteration degrees of CM chondrites. Complete water consumption is thus the most straightforward explanation for the similar O isotopic ratios inferred for CM phyllosilicate. Neither alteration temperatures nor hydration reaction considered in the calculation does this conclusion rely on. If no water remained in the system after the aqueous alteration, water/rock ratios of individual CM chondrites can be deduced from H abundances of their phyllosilicate. The deduced x values range from 0.11 to 0.29 (0.19 -0.49 by volume ratios). The variable water/rock ratios would suggest heterogeneous water ice accretion on the CM chondrite parent body.

An important implication from this scenario is the O isotopic ratio of the primordial water. In an O three-isotope plot, the O isotopic ratio of CM phyllosilicate should be on the line connecting the O isotopic ratios of the anhydrous silicate and the primordial water. Based on the mass-balance calculation by Clayton and Mayeda (1999), the inferred  $\delta^{18}$ O and  $\delta^{17}$ O values of the primordial water are  $^{\sim}$ 65 and  $^{\sim}$ 43 ‰, respectively. These estimates depend on hydration reaction considered in the calculation.

キーワード:水質変質、CMコンドライト、酸素同位体比、始原水

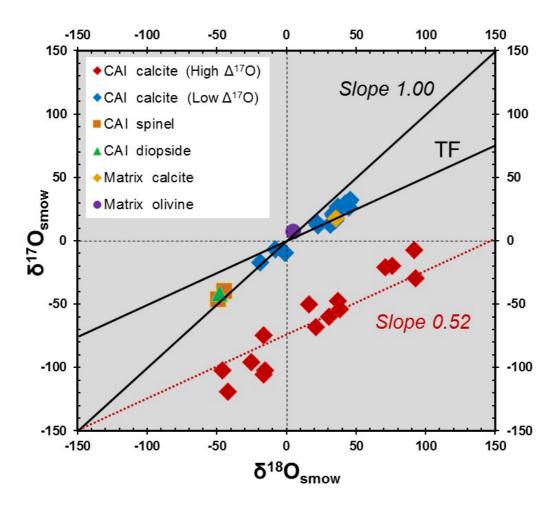
Keywords: Aqueous alteration, CM chondrite, Oxygen isotopic ratio, Primordial water

#### Carbonate stardust from the Murchison meteorite

- \*工藤 賢太郎1
- \*Kentaro Kudo<sup>1</sup>
- 1. 株式会社テクノプロ テクノプロR&D社
- 1. TechnoPro, Inc. TechnoPro R&D Company

The formation of carbonates in meteorites is generally attributed to secondary aqueous alteration in "planetary environments" (such as Earth, Mars and asteroids), and carbonates are considered to be a good indicator of the past presence of liquid water. However, we report the first discovery of unique calcite grains embedded in the interior of a large calcium-aluminum-rich inclusion (CAI) from the Murchison CM2 carbonaceous chondrite. The individual calcite grains in the CAI are agglomerated submicron ( $<1~\mu$ m) crystals and coexist with high-temperature condensates such as spinel and diopside. The oxygen isotope ratios of the calcite grains have an extreme  $^{17}$ O/ $^{16}$ O and  $^{18}$ O/ $^{16}$ O anomaly and are clearly different from that of the secondary carbonates in the matrix. The calcite crystals have large negative anomalies with relatively heterogeneous oxygen isotope compositions ranging from –120 to +5% for  $\delta$   $^{17}$ O<sub>SMOW</sub> and from –50 to +100% for  $\delta$   $^{18}$ O<sub>SMOW</sub>, which are extremely depleted in  $^{17}$ O and enriched in  $^{18}$ O relative to spinel and diopside (–45 to –40% for  $\delta$   $^{17}$ O<sub>SMOW</sub> and –50 to –45% for  $\delta$   $^{18}$ O show). Although the oxygen isotope compositions of the secondary carbonates are distributed along the TF line, those of the calcite grains in the CAI are heterogeneous and linearly distribute neither on the TF line nor near the TF line in the three oxygen isotope diagram. Therefore, our results suggest that the primitive carbonate grains may form in the proto-solar "nebular environment" without liquid water.

キーワード:酸素同位体、CAI、分子雲、原始太陽、原始太陽系星雲、二次イオン質量分析計 Keywords: Oxygen isotopes, Calcium-aluminium-rich inclusion, Molecular cloud, Proto-sun, Early solar nebula, Nano-SIMS



Variable shock deformation within the CV3 chondrites based on chondrule shapes determined by X-ray tomography and modes of chondrite components

\*青木 錬<sup>1</sup>、Fagan Timothy<sup>1</sup>、上椙 真之<sup>2</sup>、土山 明<sup>3</sup>
\*Ren Aoki<sup>1</sup>, Timothy J. Fagan<sup>1</sup>, Masayuki Uesugi<sup>2</sup>, Akira Tsuchiyama<sup>3</sup>

- 1. 早稲田大学理工学術研究院創造理工学部地球環境資源工学科惑星科学研究室、2. 公益財団法人高輝度光科学研究センター、3. 京都大学大学院理学研究科地球惑星科学専攻
- 1. Department of Resources and Emvironmental Engineering School of Creative Science and Engineering Waseda University, 2. Japan Synchrotron Radiation Research Institute, 3. Division of Earth and Planetary Sciences, Graduate School of Science, Kyoto University

Introduction: The high abundance of Fe,Ni-metal and high Fo-contents of olivine led to the recognition that the CV3 chondrites Efremovka, Leoville and Vigarano formed at relatively low oxygen fugacities as reduced CV3s (CV3red; [1,2]). In contrast, the CVs Allende and Axtell have little to no Fe,Ni-metal and are classified as an oxidized subgroup (CV3oxA). The CV3red subgroup is characterized by lower metamorphic grades and lower porosities than CV3oxA [3,4]. It has been proposed that the lower metamorphic grade of CV3red is due to an early impact event on the CV3 parent body that lowered porosities [5] and expelled ice [6]. In this study, we test the interpretation that the CV3red subgroup was preferentially deformed by shock by comparing (1) modes of chondrite components, (2) chondrule shapes and (3) clustering of chondrule orientations in a set of CV3red and CV3oxA chondrites.

Methods: We used elemental and BSE maps and photomicrograph mosaics of polished thin sections (pts) to determine modes of chondrite components (chondrules, CAIs, AOAs, matrix) in: one pts of Leoville; two pts of Efremovka; three pts of Vigarano; two pts of Allende and one pts of Axtell. We also determined 2-D shapes and orientations of chondrules in these pts.

Three-dimensional shapes and orientations of chondrules and chondrule-like objects were determined by X-ray computed tomography (CT) in small samples of Efremovka, Vigarano and Allende. X-ray CT data were collected using X-ray CT scanner at Kyoto University (ELESCAN, NX-NCP-C80-I; Nittetsu Elex Co.) [7]. The X-ray CT data consist of a series of 2-D images, in which pixel brightness correlates with linear attenuation coefficient (LAC) [7-8]. Elliptical shapes of low-LAC chondrules and chondrule-like objects were traced on a layer overlying each X-ray CT layer. The subsets of images of traced layers were processed using SLICE software [9] to investigate their shape using tri-axial ellipsoidal approximation and orientation of each axis of chondrules and chondrule-like objects in the samples.

Results: The ratios of matrix/inclusions ("inclusions" = chondrules + CAIs + AOAs) show a trend that correlates with the porosities of [4]. Matrix/inclusions ratios are near 0.3-0.4 for Efremovka and Leoville (porosities approx., 0.6-2%), 0.6-0.7 for Vigarano (porosity, 8%), and 0.9-1.0 for Allende (porosity, 22%). Our Axtell (porosity, 23% [4]) pts has matrix/inclusions ratio = 0.7, but a large CAI probably causes the ratio of the pts to be lower than that of Axtell as a whole. Ebel et al. [10] also found matrix/inclusions lower in Leoville and Vigarano than in Allende; however, their matrix/inclusions ratio for Allende (1.3) is higher than our results.

The 2-D pts data suggest and the 3-D X-ray CT data show that Allende chondrules tend to be spherical, and that the Efremovka and Vigarano chondrules tend to be oblate. Furthermore, the Efremovka and Vigarano chondrules have short axes with well-defined preferred orientations, consistent with flattening. The chondrite component modes, and chondrule shapes and orientations support the interpretation that the CV3red chondrites were affected by an early shock event that limited fluid-rock interaction during subsequent metamorphism [5,6]. Vigarano does not appear to be as strongly shocked as Efremovka and

#### Leoville.

[1] McSween H.Y. (1977) GCA 41, 1777-1790. [2] Weisberg M.K. et al. (2006) *MESS 2*, Lauretta D.S. and McSween H.Y. (eds.) p. 19-52. [3] Bonal L. et al. (2006) GCA 70, 1849-1863. [4] Macke R.J. et al. (2011) MaPS 46, 1842-1862. [5] Rubin A.E. (2012) GCA 90, 181-194. [6] MacPherson G.J. and Krot A.N. (2014) MaPS 49, 1250-1270. [7] Tsuchiyama A. et al. (2002) Geoch.J. 36, 369-390. [8] Uesugi M. et al. (2013) GCA 116, 17-32. [9] Nakano T. et al. (2006) Japan Synchrotron Radiation Research Institute. http://www-bl20.spring8.or.jp/slice/. [10] Ebel D.S. et al. (2016) GCA 172, 332-356.

キーワード: CVコンドライト、衝突変形、X線断層撮影法 Keywords: CV chondrites, shock deformation, X-ray tomography Chondrule-cored aggregates (ChCAs): A new rock-type in CV chondrites with implications for timing of high-T crystallization events in the solar nebula

\*安田 俊樹<sup>1</sup>、Fagan Timothy<sup>1</sup>、Krot Alexander <sup>2</sup>、Kazu Nagashima<sup>2</sup> \*Toshiki Yasuda<sup>1</sup>, Timothy Fagan<sup>1</sup>, Alexander N. Krot<sup>2</sup>, Kazu Nagashima<sup>2</sup>

- 1. 早稲田大学、2. ハワイ大学
- 1. Waseda University, 2. University of Hawai'i

Introduction: Ca-Al-rich inclusions (CAIs) and amoeboid olivine aggregates (AOAs) formed by high-temperature reactions between gas and solids, and in some cases liquids, in a hot (ambient temperature > 1400K) region of the protoplanetary disk during initial stages of its evolution [1]. CAIs and AOAs in chondrites of petrologic types  $\leq$ 3.0 tend to be  $^{16}$ O-rich ( $\Delta^{17}$ O -20‰). In contrast, chondrules formed at lower ambient temperatures (<900K) and tend to be  $^{16}$ O-poor compared to CAIs ( $\Delta^{17}$ O -10‰). Most chondrules appear to have postdated formation of CAIs and AOAs, though initial stages of chondrule formation might have overlapped with CAIs and AOAs [2,3]. Because of the later formation age of many chondrules, relict CAIs may be found included within chondrules [4], but chondrule fragments included in CAIs are very rare [5].

In this project, we describe minerals, textures and oxygen isotopes of three unusual objects from the CV3 chondrites Allende and Vigarano in which relict chondrule phenocrysts are partially enclosed by granular olivine texturally similar to AOAs. We refer to these objects as chondrule-cored aggregates (ChCAs). They are significant because their textures suggest the opposite of the conventionally accepted timing; namely, in ChCAs, an early stage of chondrule formation was apparently followed by a later stage of olivine condensation.

Methods: Two ChCAs (called NE-27 and SW-7) were identified in Allende, and one (NW-30) was found in Vigarano. Minerals and textures were characterized using petrographic microscopes, a scanning electron microscope (Hitachi S-3400N) and a JEOL JXA 8900 electron probe micro-analyzer (EPMA) at Waseda University. Oxygen isotopic compositions of olivine in the Allende ChCAs were collected using the Cameca ims-1280 SIMS at University of Hawai 'i using conditions similar to those described in [6]. Typical uncertainty including internal and external errors is ~0.6% in both d<sup>17</sup>O and d<sup>18</sup>O. Results: In Allende ChCA NE-27, a large (>200  $\mu$ m across), low-Ca pyroxene (En<sub>98</sub>Wo<sub>1</sub>) similar to a chondrule phenocryst occurs in the core. The relict phenocryst is rimmed by granular olivine grains approximately < 20  $\mu$ m across. The olivine grains are zoned with cores as Mg-rich as Fo<sub>95</sub> and rims of approximately Fo<sub>60</sub>. Olivines with compositions near Fo<sub>60</sub> also occur in veins that cut across relict pyroxene. ChCA SW-7 has similar low-Ca pyroxene, granular olivine and vein olivine, but is composed of several nodules and has a more diffuse boundary with the Allende matrix. Vigarano ChCA NW-30 also has a core of low-Ca pyroxene. The granular olivine layer is not as complete as in the Allende ChCAs, but granular olivine does appear to replace low-Ca pyroxene near margins of ChCA NW-30. SIMS oxygen isotope analyses of granular olivine from the Allende ChCAs fall near the Carbonaceous Chondrite Anhydrous Mineral and Primary Chondrule Mineral reference lines (see [7]) and form a spread of  $\Delta^{17}$ O values from -8 to -3%. All measurements are from MgO-rich cores and avoid FeO-rich olivine rims. The <sup>16</sup>O-poor isotopic composition indicates that the olivine rims of ChCAs did not form in a typical AOA-like setting. Regardless of O-isotopic setting, the ChCAs indicate (1) an early episode of chondrule formation, followed subsequently by (2) fragmentation or some process that released pyroxene phenocrysts from their host chondrules, (3) crystallization of granular olivine grains on the margins of

relict phenocrysts, and (4) formation of Fe-rich olivine on rims of grains and in veins during metamorphism.

References: [1] Krot et al. (2009) GCA 73, 4963-4997. [2] Kita N.T. et al. (2005) in Krot et al. (eds) Chondrites and the Protoplanetary Disk, p. 558-587. [3] Connelly et al. (2012) Science 338, 651-655. [4] Krot A.N. et al. (2007) MaPS 42, 1197-1219. [5] Itoh and Yurimoto. (2003) Nature 423, 728-731. [6] Nagashima K. et al. (2014) GCA 151, 49-67. [7] Ushikubo T. et al. (2012) GCA 90, 242-264.

キーワード:コンドリュール、太陽系星雲、酸素同位体 Keywords: chondrules, solar nebula, oxygen isotopes

# Development of Laser Post-Ionization SNMS for In-Situ U-Pb chronology

\*松田 貴博 $^1$ 、河井 洋輔 $^1$ 、宮 晃平 $^1$ 、青木 順 $^1$ 、本堂 敏信 $^1$ 、石原 盛男 $^1$ 、豊田 岐聡 $^1$ 、中村 亮介 $^2$ 、寺田 健太郎 $^1$ 

\*Takahiro Matsuda<sup>1</sup>, Yosuke Kawai<sup>1</sup>, Kohei Miya<sup>1</sup>, Jun Aoki<sup>1</sup>, Toshinobu Hondo<sup>1</sup>, Morio Ishihara<sup>1</sup>, Michisato Toyoda<sup>1</sup>, Ryosuke Nakamura<sup>2</sup>, Kentaro Terada<sup>1</sup>

- 1. 大阪大学大学院理学研究科、2. 大阪大学産学連携本部
- 1. Graduate School of Science, Osaka University, 2. Office for University-Industry Collaboration, Osaka University

In space and planetary sciences, Secondary Ion Mass Spectrometer (SIMS) has been widely used for isotopic analyses at the micron scale. In the SIMS analysis, the surface of a sample is irradiated by a primary ion beam, and secondary ions of the sputtered materials are introduced into the mass spectrometer. However, the secondary ion yield of SIMS is very low (less than a few %). As a result, a large amount of material is wasted as neutral particles. In order to improve this disadvantage, we have been developing a Sputtered Neutral Mass Spectrometer (SNMS) with a femto-second laser.

The instrument consists of a focused ion beam system with a liquid metal gallium ion source (Ga-FIB) to attain an ultrahigh lateral resolution less than 1  $\mu$  m. After a sputtering by Ga-FIB, the sputtered secondary particles are ionized by irradiating the femto-second laser. The post-ionized ions are introduced into the multi-turn ToF analyzer (MULTUM) which achieves ultrahigh mass resolving power of 20000. In addition, we introduced a new detection method, ion counting system, to improve the detection sensitivity. As a result of measurement of a standard sample in U-Pb chronology, 91500 zircon (concentration of uranium is about 100 ppm), the signal peaks of uranium and uranium oxides could be detected, so we have confirmed that the detection limit of the present system is 100 ppm.

In this study, we measured cyrtolite which contains a high concentration of uranium (2 wt.%) and 91500 zircon to confirm whether SNMS can be applied to in-situ U-Pb chronology. As a result of measuring two samples, uranium, uranium oxides and lead signal peaks were detected. In addition, signal peaks of interfering ions, for example, hafnium oxides and gallium clusters, were separated from the peaks of lead by increasing the number of cycles in MULTUM. After the measurement, the diameter of the sputtered area was about 1  $\mu$ m. In this presentation, we will report the present performance of SNMS in in-situ U-Pb chronology.

キーワード: U-Pb年代分析、SIMS、SNMS Keywords: U-Pb chronology, SIMS, SNMS

#### 惑星物質の高精度 Cr-Ti 安定同位体測定法の開発

Development of high precision Cr-Ti stable isotope measurements for extra-terrestrial materials.

- \*日比谷 由紀<sup>1</sup>、飯塚 毅<sup>1</sup>、山下 勝行<sup>2</sup>、米田 成一<sup>3</sup>、山川 茜<sup>4</sup>
- \*Yuki Hibiya<sup>1</sup>, Tsuyoshi lizuka<sup>1</sup>, Katsuyuki Yamashita<sup>2</sup>, Shigekazu Yoneda<sup>3</sup>, Akane Yamakawa<sup>4</sup>
- 1. 東京大学大学院理学系研究科、2. 岡山大学大学院自然科学研究科、3. 国立科学博物館理工学研究部、4. 国立環境研究所 環境計測研究センター
- 1. Graduate School of Science, The University of Tokyo, 2. Graduate School of Natural and Technology, Okayama University, 3. Department of Science and Engineering, National Museum of Nature and Science, 4. Center for Environmental Measurement and Analysis, National Institute for Environmental Studies

Introduction: Extra-terrestrial materials have highly variable <sup>54</sup>Cr/<sup>52</sup>Cr and <sup>50</sup>Ti/<sup>47</sup>Ti that do not follow mass-dependent fractionation. These variations are considered to reflect nucleosynthetic heterogeneities, possibly resulting from the incomplete and/or impermanent mixing of nuclides from different nucleosynthetic sources (e.g., 1-2). In recent years, these variations have become powerful tools for tracing astrophysical environments of early solar system (e.g., 3-4). They also provide important information about the genetic relationship between the planetary materials especially when the two isotope systems are combined (5). Here, we report the first sequential chemical separation procedure for high-precision Cr and Ti isotopic ratio measurements of extra-terrestrial rocks. We also measured Cr stable isotope compositions of the silicate samples processed through the new chemical separation scheme by thermal ionization mass spectrometry (TIMS).

Results & Discussion: Both Cr and Ti were successfully purified for standard rock samples basalt (JB-1b; 15-50 mg) and Juvinas (~20 mg) monomict non-cumulate eucrite using a new four-stage column chromatographic procedure. All the dissolved silicate samples were dried down, and re-dissolved in 2 mL of 6 M HCL for the first step of column chemistry. In the first step, Fe was separated from most elements including Cr and Ti using AG1-X8 anion exchange resin. The recovery rates in this step were 97-100% for Cr, ~100% for Ti, and 0% for Fe, respectively. In the second step, Ti-fraction was separated from Cr-fraction, and matrix elements like Ca were removed using AG50W-X8 cation exchange resin modifying the Ni separation procedure developed by (6). The recovery rates were 89-100% for Cr, 89-92% for Ti and 0% for Ca, respectively. In this step, Ti was about 43-66% left in the Cr-fraction, and Cr was about 1% left in the Ti-fraction. In the third step, Cr-fraction from the second step was further separated from Ti-fraction and purified for most matrix elements (V, Na, Mn, Mg, Na, Sr etc.) using AG50W-X8 cation exchange resin. The recovery rates in this step were 89-100% for Cr, 97% for Ti and 0% for most matrix elements. In this step, Ti and V were removed from the Cr-fraction, and about 1% of Cr and V left in the Ti-fraction. In the last step, Ti-fractions from the second step and the third step were combined, and the Ti-fraction was further purified for V and Cr. This chemical separation follows the procedure using TODGA resin described by (7). The recovery rates in this step were 97% for Ti, and 0% for Cr and V. These steps decrease the problematic isobaric interferences to be sufficiently low: <sup>56</sup>Fe/<sup>52</sup>Cr, <sup>51</sup>V/<sup>52</sup>Cr and <sup>49</sup>Ti/<sup>52</sup>Cr in Cr fraction were as low as 7.09×10<sup>-6</sup>, 7.75×10<sup>-8</sup> and 4.05×10<sup>-7</sup>, respectively. The Cr stable isotope analyses yielded  $\varepsilon^{54}$ Cr = 0.16 ±0.22 (2SE) for JB-1b and  $\varepsilon^{54}$ Cr = -0.48 ±0.25 (2SE) for Juvinas. The reliability of the method was verified by the result that  $\, \epsilon^{\, 54} \text{Cr}$  value for geostandard JB-1b is identical to that of Cr standard within the uncertainties. Furthermore, the  $\varepsilon$  <sup>54</sup>Cr value of Juvinas eucrite is identical within analytical uncertainty to the previous reported value ( $\varepsilon^{54}$ Cr =  $-0.71 \pm 0.12$  (2SE); (8)). The sequential chemical separation scheme developed here allows us to extract Cr and Ti from basaltic

samples with fewer steps than those in the previous study (e.g., 7,9) and with high recovery rates (>80% for all steps). We will apply the method to various extra-terrestrial materials for better understanding of the origin and evolution of the solar system.

References: (1) Trinquier et al. (2009), (2) Qin et al. (2011), (5) Warren, (2011), (6) Yamakawa et al. (2009), (7) Zhang et al. (2011), (8) Trinquier et al. (2007), (9) Schiller et al. (2014)

キーワード:クロム、チタン、核合成異常、化学分離、TIMS、ユークライト隕石 Keywords: Cr, Ti, nucleosynthetic anomaly, chemical separation, TIMS, eucrite

### 放射光CTを用いた、隕石の総合観察システムの構築 Development of integrated SR-CT method for the total analysis of meteorites

- \*上椙 真之1、竹内 晃久1、上杉 健太朗1
- \*Masayuki Uesugi<sup>1</sup>, Akihisa Takeuchi<sup>1</sup>, Kentaro Uesugi<sup>1</sup>
- 1. 公益財団法人高輝度光科学研究センター
- 1. Japan synchrotron radiation research institute

Synchrotron radiation computed tomography (SR-CT) enables us to observe the internal structure of extraterrestrial materials with spatial resolution around 100nm three-dimensionally, without breaking them. In previous studies, however, we can not investigate the mineral phases and chemical composition of internal materials of the samples. In addition, considerable errors are occurred if we observed samples larger than the field of view of the CT instruments.

Recently, several methods of the combination of x-ray diffraction (XRD) and CT were developed in the material sciences of engineering fields [e.g. 1-2], and performed precise observation of polycrystalline metals or alloys. We can determine the mineral phases of the sample uniquely, orientation of the crystals inside them and analyze their chemical composition by linear attenuation coefficient [3].

In this paper, we report a new instrument for the total analysis of rocky material which includes XRD, SR-CT, and local tomography which images a region of interest of a sample by zooming up it. We also developed softwares for the integrated analysis of data obtained by the system. The software relates the images and data obtained by those different methods with simple operation. Using this system, we can search and investigate certain materials or minerals included in the sample, such as carbon phases. We also introduce future developments and application for analysis of materials obtained by future sample return missions.

References: [1] Toda et al., (2016) Acta Materialia 107 310-324. [2] West et al., (2009) Scripta Materialia 61 875-878. [3] Uesugi et al., (2013) Geochimica et Cosmochimica Acta 116, 17-32.

キーワード:放射光CT、XRD-CT、隕石

Keywords: synchrotron radiation tomography, XRD-CT, meteorite

吸収・位相トモグラフィーによるMIL090657隕石マトリクスの3次元観察

3D-observation of matrix of MIL 090657 meteorite by absorption-phase tomography

\*杉本 美弥茉<sup>1</sup>、土山 明<sup>1</sup>、松野 淳也<sup>1</sup>、三宅 亮<sup>1</sup>、中野 司<sup>2</sup>、上杉 健太朗<sup>3</sup>、竹内 亮久<sup>3</sup>、瀧川 晶<sup>1</sup>、高山 亜紀子<sup>1</sup>、中村メッセンジャー 圭子<sup>4</sup>、バートン アーロン<sup>4</sup>、メッセンジャー スコット<sup>4</sup>
\*Sugimoto Miyama<sup>1</sup>, Akira Tsuchiyama<sup>1</sup>, Junya Matsuno<sup>1</sup>, Akira Miyake<sup>1</sup>, Tsukasa Nakano<sup>2</sup>, Kentaro Uesugi<sup>3</sup>, Akihisa Takeuchi<sup>3</sup>, Aki Takigawa<sup>1</sup>, Akiko Takayama<sup>1</sup>, Keiko Nakamura-Messenger<sup>4</sup>, Aaron S. Burton<sup>4</sup>, Scott Messenger<sup>4</sup>

- 1. 京都大学大学院 理学研究科 地球惑星科学専攻、2. 産業技術総合研究所地質情報研究部門、3. 高輝度光科学研究センターSPring-8、4. NASAジョンソン宇宙センター
- 1. Division of Earth and Planetary Sciences, Graduate School of Science, Kyoto University, 2. AIST/GSJ, 3. JASRI/SPring-8, 4. NASA/JSC

MIL 090657隕石(CR2.7)は水質変成をほとんど受けていない始原的な炭素質コンドライトの一つであり [1], Paris隕石[2]と並んで、マトリクス中に彗星塵に特徴的に含まれるGEMS (glass with embedded metal and sulfide) に類似した非晶質珪酸塩が報告されている。これまでに、この隕石のマトリクスには、サブミクロンサイズの粒状珪酸塩からなる岩相(岩相1)、GEMSに類似した非晶質珪酸塩からなる岩相(岩相2)、層状珪酸塩をもつ岩相(岩相3)が報告されており、岩相1、2には豊富な有機物も存在している[3,4]。また、岩相1、2は組成や組織の違いによってそれぞれ2種類のサブタイプに細分できる[5]。このような様々な岩相の構成物やそれらの隣接関係を明らかにすることは、原始太陽系星雲や小天体の集積・変成過程を考える上で重要である。

これまでの研究ではSEMやTEMによる2次元観察に限られていたが、本研究では様々な岩相の構成物やそれらの隣接関係を3次元的に明らかにするために、2種類のCT法(DET[6]、SIXM[7])を用いたMIL 090657隕石マトリクスの観察を行った。DET(dual-energy micro tomography)は、2種類のX線エネルギーでの吸収コントラストから鉱物種を識別する方法であり、SIXM(scanning-imaging x-ray microscopy)は、位相コントラスト像と吸収コントラスト像の同時撮影から有機物のような軽元素からなる物質を識別できる.両者を組み合わせることで、有機物や空隙だけでなく、層状珪酸塩や炭酸塩などの水質変成物の識別も可能となる[8].

本研究では、MIL 090657隕石マトリクスの欠片( $^{\sim}$ 100  $\mu$ m)を樹脂埋めしたpotted buttをFE-SEM/EDSにより詳細に観察・分析し、その結果をもとにして、FIB(FEI Helios NanoLab G3 CX)を用いて岩相1、2及びその境界から3個のCT用試料(約30-50  $\mu$ mサイズのハウス型、以降H1、H3、H5と呼ぶ)を作成した。CT撮影は、放射光施設SPring-8のBL47XUにおいて、DETによる7 keV、8 keVでの撮影(画素サイズ: $^{\sim}$ 40及び $^{\sim}$ 80 nm)と、SIXMによる撮影(8 keV、画素サイズ: $^{\sim}$ 100 nm、H3のみ)を行った。

この結果、岩相1、2の他に、H1、H3から新たに岩相4、5、6を発見した。岩相4、5、6のマトリクスは主に鉄の含有量の異なる層状珪酸塩で構成されると考えられる。岩相4には硫化鉄やフランボイダルマグネタイトが見られた。岩相5はマグネタイトや炭酸塩を、岩相6はクラックを持つ無水珪酸塩を内部に含んでいた。岩相1、2、4、5には空隙が多く、岩相6にはほとんど空隙は観察されなかった。岩相4は岩相1と接しており、境界の見分けはつきにくい。岩相2、5、6は互いに隣接し、特に岩相6は他の岩相との境界がはっきりしていた。岩相1と岩相2の境界領域を含むH5中には、その両方に金属鉄や輝石などの大きな粒子(5 $^{\sim}$ 10  $\mu$ m)が存在し、岩相1と2の境界は3次元的にもシャープではなかった。

以上のように、3次元観察により多様な岩相が新たに見出され、MIL 090657隕石は複雑な集積・変成過程を経たことが推察される。水質変成に弱い非晶質珪酸塩をもつ岩相2は最も始原的であり、岩相2と層状珪酸塩からなる岩相(岩相5,6)が接していることは、岩相5,6が水質変成後に岩相2とともに集積したものと考えられる。一方、岩相1と2の境界は明瞭でなく、これらは共通の集積物であり、岩相1は弱い水質変成を受け、その後弱い熱変成[3]を受けた可能性が示唆される。

[1] Davidson et al. 2015, 46th LPSC, 1603. [2] Leroux et al. 2015, GCA, 170: 247-265. [3] Cao et al. 2016, 47th LPSC, 2427. [4] Sugimoto et al. 2016, Goldschmidt Workshop on Experimental Cosmochemistry, 15. [5] 杉本ほか. 2016, 日本鉱物科学会年会講演要旨集, 161. [6] Tsuchiyama et al. 2013, GCA, 116: 5-16. [7] Takeuchi et al. 2013, J. Synch. Rad., 20: 793-800. [8] Tsuchiyama et al. 2017, 48th LPSC, 2680.

キーワード:始原的炭素質コンドライト、非晶質珪酸塩、水質変成

Keywords: primitive carbonaceous chondrite, amorphous silicate, aqueous alteration

## 雰囲気制御ガス浮遊システムによるコンドリュール組織の再現実験 Reproduction of chondrules using ambient-controlled levitation system

\*瀬戸 雄介¹、鈴木 康太¹、庄田 直起¹ \*Yusuke Seto¹, Kouta Suzuki¹, Naoki Shoda¹

- 1. 神戸大学大学院理学研究科
- 1. Graduate School of Science, Kobe University

Chondrules are round (or irregular) shaped particles with sizes ranging of 0.1 –10 mm. They are mainly composed of silicates, iron metals and iron sulfides, and thought to be formed by the rapid cooling of fully or partially molten droplets before they accreted. They show unique and diverse internal micro-textures (e.g., porphyritic olivine, barred olivine, radial pyroxene, etc.) which reflect not only a composition of the stating material, but also nebular conditions, such as gas species and their partial pressures, heating and cooling rate. The conditions of chondrule formation, however, remain poorly constrained. This is mainly because the reproduction of the chondrule formation processes in a laboratory is experimentally difficult, especially in terms of a container-less arrangement and a reducing (low-fO2) ambient. In the present study, we developed gas-levitation system embedded in ambient-controlled tube furnace in order to reproduce micro-textures of chondrules, and to constrain their formation conditions.

A summary of the newly developed equipment is as follows. A vertical tube furnace with a silicon carbide heater (double coiled spiral type) and an alumina core tube (OD 50mm, ID 42 mm, referred to as "outer-tube" hereafter) was used as a heating device. An alumina inner core tube (OD 32mm, ID 26 mm, referred to as "inner-tube" hereafter) was inserted into the outer tube, and an amorphous-carbon gas-nozzle (blowout hole diameter of 1 mm) was set on at the top of the inner-tube. H<sub>2</sub>+CO<sub>2</sub>+Ar mixed gas were separately introduced into the both inner and outer core tubes from a gas port at the bottom of the tubes, and gas flow rates were controlled by digital mass flow controllers. The inner tube with the gas-nozzle can move up and down by a motor-controlled pantograph, and thereby the seamless switching from a sample exchange positon to maximum temperature position is possible. Levitated samples were observed by a long focal CCD camera thorough mirrors and infrared filters. To avoid lowering of the image contrast due to incandescence above 1500 K, area around the sample were irradiated by a system of high-power LED (20W) and large-aperture lens.

Using the above system, we demonstrated the containerless cooling experiments for molten silicate droplets. As stating materials, (i) natural peridotite (analogue to a Fe-poor chondrule) and (ii) oxide mixture corresponding to a type IIA (F-rich) chondrule were used. They were melted at (i) 1773 K and (ii) 1673 K for durations of  $^{\sim}$ 5 min and cooled with a rate of  $10^4$  K/hr under a reducing condition (log fO2 = IW-1) in the above system. Surfaces and internal textures of the recovered samples were analyzed using SEM-EDX. In the recovered samples of (i), residues of original olivine (Fa $^{\sim}$ 10) were surrounded by overgrown Fe-poor olivine (Fa6) with zigzag surfaces. In the molten area, both platy (10  $\mu$ m thickness) and porphyritic (3-20  $\mu$ m) olivines were observed. Both of them showed distinct chemical zoning and are embedded in Al $_2$ O $_3$ -SiO $_2$ -rich glass. The samples of (ii) were thought to be experienced by fully molten states. They shows also both platy (100  $\mu$ m thickness) and porphyritic (10-30  $\mu$ m) olivine embedded in an Al $_2$ O $_3$ -SiO $_2$ -rich glass. Although previous studies suggest that porphyritic chondrules were formed from partially molten states while nonporphyritic chondrules from fully molten states, the present results indicates that porphyritic texture is still possible to be formed from fully molten states. The demonstrations of the present study show that reducing-gas levitation experiments is a powerful

technique to simulate the molten-quenched texture of early solar materials.

キーワード:コンドリュール、ガス浮遊法、急冷組織 Keywords: chondrule, gas levitation, quench texture Occurrence of Fe in sulfides, silicates and metals in enstatite and ordinary chondrites: Wide ranges in oxidation-reduction due to variations in H<sub>2</sub>O gas?

\*谷村 佑貴<sup>1</sup>、Fagan Timothy<sup>1</sup> \*Yuki Tanimura<sup>1</sup>, Timothy Fagan<sup>1</sup>

- 1. 早稲田大学教育学部理学科地球科学専修
- 1. Department of Earth Sciences, School of Education, Waseda University

Introduction: Iron is one of the most abundant elements in solid materials of the solar system, and occurs in chondrites in 3 main mineral groups: silicates, metals, and sulfides [1]. Speciation of Fe between these mineral groups is an indicator of the conditions where chondrites formed in the solar nebula. Fe-speciation of chondrites between silicates and metal indicates wide variations in oxidation state [1]. Were there similar variations in the extent of sulfidation? In this project, we use Fe speciation among silicates, metal, and sulfides in enstatite, ordinary and Rumuruti-like chondrites to address variations in oxidation, reduction and sulfidation in the part of the solar nebula where these chondrite groups formed. Methods: We used elemental and BSE maps of polished thin sections (pts) to determine modes of minerals (enstatite, olivine, Fe,Ni-metal, troilite,…) in: Bensour (LL6), Mt. Tazerzait (L5), Tamdakht (H5), LEW 88180 (EH5), NWA 974 (E6), NWA 953 (R3). Elemental maps were collected using a JEOL JXA-8900 electron probe micro-analyzer (EPMA) at Waseda University (WU). Modes were determined manually using grids overlain on the pts maps in a graphics program. The compositions of major minerals were analyzed using the WU EPMA. We calculated moles of Fe in each mineral using the mineral compositions, published molar volumes and the modes.

We also used wet chemical analyses of chondrite whole rocks from two data sets: one collected and compiled by the Smithsonian Museum, US [2], and the other by the National Institute of Polar Research (NIPR), Japan [3]. In these analyses, FeO, Fe-metal and FeS were determined directly.

A reaction space approach [4,5] was used to identify the main reactions possible between minerals and O- and S-rich gas in E, O and R chondrites. The reacting system consists of the following phases and solid solution vectors: NaAlSi<sub>3</sub>O<sub>8</sub>, CaMgSi<sub>2</sub>O<sub>6</sub>, MgSiO<sub>3</sub>, AlAlMg<sub>-1</sub>Si<sub>-1</sub>, SiO<sub>2</sub>, O-rich gas, S-rich gas, FeMg<sub>-1</sub>, Fe-metal, FeS, CaAlNa<sub>-1</sub>Si<sub>-1</sub> and Mg<sub>2</sub>SiO<sub>4</sub>. These phases can be described by the components: Na, Ca, Mg, Al, Si, O<sub>2</sub>, S<sub>2</sub> and Fe. In this system, all transfers of mass between the silicate, sulfide and metal subsystems can be described as progress along two reactions: (R<sub>m</sub>) Mg<sub>2</sub>SiO<sub>4</sub> + 2 FeMg<sub>-1</sub> = 2 Fe + SiO<sub>2</sub> + O<sub>2</sub>; and (R<sub>s</sub>) Mg<sub>2</sub>SiO<sub>4</sub> + 2 FeMg<sub>-1</sub> + S<sub>2</sub> = 2 FeS + SiO<sub>2</sub> + O<sub>2</sub>. Increasing reduction is indicated by progress on R<sub>m</sub>, increasing sulfidation by progress on R<sub>s</sub>, and oxidizing conditions are indicated by minor progress on both reactions. Progress on R<sub>m</sub> is designated by X<sub>m</sub> and ranges from 0 to 1; likewise, X<sub>s</sub> shows progress on R<sub>s</sub>. Results: Fe-speciation determined from all three data sets indicate wide variations in FeO/Fe-metal (X<sub>m</sub> from 0 to 1) and limited variations in FeO/FeS (X<sub>s</sub> mostly from 0.1 to 0.3). The results from most oxidized to most reduced are: R-, LL-, L-, H-, E-chondrites, in agreement with [1].

Considering a model for flow of ice and other materials in the solar nebula [6], the extent of oxidation was high at an evaporation front. In this model, evaporation of  $H_2O$ -ice caused the local gas to become enriched in  $H_2O$ , increasing the oxygen fugacity of the gas. With more oxygen present in the gas,  $R_m$  could proceed to the left, transferring Fe from metal to silicates. The R chondrites could have formed just inside of the evaporation front, where the gas was enriched in  $H_2O$ -vapor. Ordinary and enstatite chondrites might have formed farther inward from the evaporation front.

References: [1] McSween H.Y. and Huss G.R. (2010) Cosmochemistry, Cambridge, 217-218. [2]

Jarosewich E. (2006) MaPS 41:1381-1382. [3] Yanai K. and Kojima H. (1995) *Catalog of the Antarctic Meteorites*, NIPR, 230 p. [4] Thompson J.B. et al (1982) JPetrol vol. 23: 1-27. [5] Fagan T.J. and Day H.W. (1997) Geology 25: 395-398. [6] Cuzzi J.N. and Zahnle K.J. (2004) Astrophysical Jvol. 614: 490-496.

キーワード:コンドライト隕石、太陽系星雲、酸化還元 Keywords: chondrites, solar nebula, oxidation-reduction Shock pressure estimation by high-pressure polymorphs and cathodoluminescence spectra of maskelynite in Yamato-790729 L6 chondrite and their significance for collisional condition

加藤 由香子<sup>1</sup>、関根 利守<sup>1,2</sup>、\*鹿山 雅裕<sup>1,3,4</sup>、宮原 正明<sup>1,3</sup>、山口 亮<sup>5,6</sup> Yukako Kato<sup>1</sup>, Toshimori Sekine<sup>1,2</sup>, \*Masahiro KAYAMA<sup>1,3,4</sup>, Masaaki Miyahara<sup>1,3</sup>, Akira Yamaguchi<sup>5,6</sup>

- 1. 広島大学理学研究科地球惑星システム学専攻、2. Center for High Pressure Science and Technology Advanced Research、3. 東北大学大学院理学研究科地学専攻、4. 東北大学学際科学フロンティア研究所新領域創成研究部、5. 国立極地研究所、6. 総合研究大学院大学複合科学研究科極域科学専攻
- 1. Department of Earth and Planetary Systems Science, Graduate School of Science, Hiroshima University, 2. Center for High Pressure Science and Technology Advanced Research, 3. Department of Earth and Planetary Material Sciences, Faculty of Science, Tohoku University, 4. Creative Interdisciplinary Research Division, Frontier Research Institute for Interdisciplinary Sciences, Tohoku University, 5. National Institute of Polar Research, 6. Department of Polar Science, School of Multidisciplinary Science, SOKENDAI

Most asteroidal meteorites have experienced impact events that occurred on their parent-bodies because shock-induced features (e.g., melting textures, high-pressure polymorphs and vitrification) provide clear evidences for impact events. L6 type ordinary chondrite frequently has a vein-like shock-induced melting texture (a shock-melt vein or shock vein). Furthermore, they may contain high-pressure polymorphs and shock-induced glasses (e.g., maskelynite) that were transformed from the constituent minerals (e.g., olivine, pyroxene and plagioclase) due to high-pressure and –temperature conditions induced by impact events. Such high-pressure polymorphs and shock-induced glasses provide constraints on the asteroidal impact history. In this study, Yamato (Y)-790729, which is classified as heavily shocked L6 type ordinary chondrites, was investigated to estimate the shock-pressure, temperature and size of the parent body, based on high-pressure polymorph assemblage and cathodoluminescence (CL) spectroscopy of maskelynite. The shock pressure conditions estimated by these two methods were also compared each other to evaluate the validity of the methods.

Y-790729 is a typical L6 ordinary chondrite with remnants of chondritic textures, and has a shock-melt vein. The host-rock of Y-790729 consists mainly of olivine, low-Ca pyroxene, feldspar, metallic Fe-Ni, and iron-sulfide with minor phosphate and chromite. Undulatory extinction was recognized in some plagioclase and pyroxene grains under the optical microscope. A scanning electron microscope (SEM), laser micro-Raman spectroscopy and transmission electron microscope (TEM) equipped with an X-ray energy dispersive spectrometer (EDS) were carried out for this meteorite to determine the chemical composition, observe the petrological features and identify the high-pressure phases. Another SEM with a CL spectrometer was also conducted to characterize the shock metamorphic effects of the feldspar and maskelynite.

A shock-melt vein with a width of <  $^{\sim}620~\mu$ m exists in Y-790729. TEM observations and micro-Raman spectroscopy of this meteorites demonstrated that ringwoodite, majorite, akimotoite, lingunite, tuite, and xieite occurred in and around the shock-melt vein. The ringwoodite is polycrystalline assemblages under the TEM observations, where the individual grain reaches from  $^{\sim}0.1$  to  $^{\sim}1.3~\mu$ m across. According to the phase equilibrium diagrams of these high-pressure polymorphs, the shock pressure in the shock-melt vein is about 14-23 GPa.

Part of plagioclase grains in the host-rock occurred as maskelynite under the optical microscope and Raman spectroscopy. Sixteen different CL spectra from maskelynite portions of Y-790729 showed characteristic emission bands at ~330 and 380 nm. The obtained CL spectral data of maskelynite portions

were deconvoluted into three emission components at 2.95, 3.26, and 3.88 eV. The intensity of emission component at 2.95 eV was selected as a calibrated barometer to estimate shock pressure, and the results indicate shock pressures of about 11-19 GPa. The difference in pressure between the shock-melt vein and host-rock might suggest heterogeneous shock conditions.

Assuming an average shock pressure of 18 GPa, the impact velocity of parent-body of Y-790729 is calculated to be  $\tilde{\ }1.90\ \text{km/s}$ . The melting temperature of the shock vein could be about 2173 K at 18 GPa, according to previous data obtained from the KLB-1 peridotite and Allende meteorite. It is likely that the duration of high-pressure and -temperature conditions recorded in the shock-melt veins of Y-790729 is several seconds, implying that the parent-body size is  $\tilde{\ }$  10 km in diameter at least, based on the incoherent formation mechanism of ringwoodite in Y-790729.

キーワード: L6普通コンドライト、Yamato-790729、高圧多形、カソードルミネッセンス Keywords: L6 type ordinary chondrite, Yamato-790729, high-pressure polymorphs, cathodoluminescence

### Discovery of heavily shocked type 3 ordinary chondrites Discovery of heavily shocked type 3 ordinary chondrites

\*宮原 正明<sup>1</sup>、山口 亮<sup>2</sup>、大谷 栄治<sup>3</sup> \*Masaaki Miyahara<sup>1</sup>, Akira Yamaguchi<sup>2</sup>, Eiji Ohtani<sup>3</sup>

Department of Earth and Planetary Systems Science, Graduate School of Science, Hiroshima University.
 NIPR、3. Department of Earth Sciences, Graduate School of Science, Tohoku University
 Department of Earth and Planetary Systems Science, Graduate School of Science, Hiroshima University,
 NIPR, 3. Department of Earth Sciences, Graduate School of Science, Tohoku University

Based on the onion cell model, a parent-body of an ordinary chondrite consists of petrographic type 6, 5, 4 and 3 from inward to outward. A high-pressure polymorph occurring in a shocked ordinary chondrite gives shock pressure, temperature, impact velocity and impactor size, which become clues for understanding a destruction process of an ordinary chondrite parent-body. We have to clarify the inventories of a high-pressure polymorph included in all petrologic types to elucidate the destruction process of an ordinary chondrite parent-body. Accordingly, we will describe the petrologic and mineralogical features of the shock-induced textures and high-pressure polymorphs therein in heavily shocked type 3 ordinary chondrites.

We observed about three hundreds Antarctica type 3 ordinary chondrite (H-, L- and LL-type) petrographic thin sections stored in the NIPR under an optical microscope. We found eight type 3 ordinary chondrites with a distinct melting texture; Y-981139 (H3), A-87170 (L3), A-87220 (L3), Y-000886 (L3), Y-86706 (L3), Y-981327 (L3) A-881199 (LL3.4) and A-881981 (LL3). We also selected thirty three type 3 ordinary chondrite petrographic thin sections without a melting texture as a reference. All these samples were scanned with a field-emission scanning electron microscope (FE-SEM) to observe the fine-textures of melt-pockets and the morphologies of chondrules. Mineralogy was determined by a laser micro-Raman spectroscopy.

FE-SEM observations revealed that the melting textures (melt-pocket) in type 3 always occur around a boundary between a chondrule and matrix. Fine-grained quench silicate crystals and the spherules of metallic iron-nickel + iron sulfide with a eutectic texture filled the melt-pockets. Several interstitial glass fragments were entrained in the melt-pockets of A-881199 (LL3). Their bulk-chemical compositions are similar to that of plagioclase. Based on a Raman spectroscopy analysis, most of them are amorphous. On the other hand, back-scattered electron (BSE) image depicted that one of the interstitial glasses had a granular texture. A strong Raman shifts appeared at 372, 693 and 1032 cm-1 from the interstitial glass with a granular texture, which appear to be those of jadeite (Considering its chemical composition, probably, jadeite-diopside solid-solution) or tissintite. This is a first discovery of a high-pressure polymorph from type 3 ordinary chondrite. The ellipticity of chondrules (1 -(short axis/long axis)) in type 3 chondrites with and without a melting texture was measured. The ellipticity of chondrules in chondrites with a melting texture is ~0.31, which appears to be a bit bigger than those of chondrules in chondrites without a melting texture. The orientation of the long axis of chondrules was also measured. The long axis of chondrules in chondrites with a melting texture appears to be oriented along a specific orientation. The ellipticity and orientation degree of chondrules besides a high-pressure polymorph would be available for estimating shock pressure condition recorded in an ordinary chondrite.

キーワード: ordinary chondrite、shock、high-pressure polymorph Keywords: ordinary chondrite, shock, high-pressure polymorph

# Formation process of Fe-FeS globules in melt veins in shocked ordinary chondrites

\*谷 理帆<sup>1</sup>、富岡 尚敬<sup>2</sup>、ダス カウシク<sup>1</sup>
\*Riho Tani<sup>1</sup>, Naotaka Tomioka<sup>2</sup>, Kaushik Das<sup>1</sup>

- 1. 広島大学地球惑星システム学科、2. 海洋研究開発機構高知コア研究所
- 1. Hiroshima University Department of Earth and Planetary Systems Science, 2. Kochi Institute for Core Sample Research, Japan Agency for Marine-Earth Science and Technology

Heavily shocked stony meteorites contain optically black veins called shock veins. The veins consist of micron to submicron-scale grains of silicates, oxides, Fe-Ni metals and Fe-sulfide. During shock vein formation, metal-sulfide melt is not chemically mixed with silicate melt due to their mutual immiscibility. As a result, the metal-sulfide is crystallized as tiny globules in the silicate/oxide matrix in shock veins. Such globules are an unequivocal evidence for extensive melting of silicate materials. Previously, mineralogical studies of shock vein have been mainly focused on silicate and oxide minerals, since these minerals often occur as high-pressure phases. Pressure-temperature histories in shocked chondrites have been deduced from high-pressure mineral assemblages based on experimentally determined phase equilibria [1]. However, metals and sulfides in shock veins have not been well investigated. In the present study, we have examined the Fe-FeS globules in shock veins in two ordinary chondrites (NWA4719 and Tenham), which are considered to have experienced different shock pressures, [2–3] to obtain further information of the formation process of shock veins.

The trend of the globule size in the shock vein shows that it becomes larger from the vein wall to the center (up to 25  $\mu$ m) due to the difference of cooling rate and local fluid dynamics. Following the previous study [4], cooling rates of shock veins were estimated from spacing of Fe-metal dendrites in the globules by a cooling-rate meter established for Fe-dendrites in alloys [5]. The widths of Fe-dendrites in NWA4719 and Tenham are in the range of ~300–600 nm, and estimated cooling rates of the shock veins in are extremely high ( $10^6$  deg C/sec).

To evaluate such a seemingly unrealistically high cooling rate, we examined mineral phases of the globules in Tenham by TEM/STEM. Fe-FeS globules are surrounded by high pressure silicate minerals including aluminous majorite crystallized from chondritic melt at pressures above 14 GPa. Meanwhile, X-ray elemental mapping clarified that the globules consist of grains of kamacite, taenite and troilite (<2  $\mu$ m in size). But, high-pressure phases of Fe-sulfide such as Fe<sub>3</sub>S<sub>2</sub> and Fe<sub>3</sub>S, which are stable above ~14 and ~21 GPa [6,7] respectively, were not found. The results suggest that shock pressure in Tenham was significantly dropped from >14 GPa when temperature of the shock vein was in between the liquidus temperature of silicate (~2000 deg C) and eutectic temperature of Fe-FeS (~1000 deg C). Therefore, only silicate minerals could have been crystallized as high pressure phases. The absence of high-pressure phases of Fe-sulfide is rather consistent with much slower cooling rate than that estimated by Fe-dendrite spacing. The cooling-rate meter established in metallurgical studies provides overestimated values for shock veins formed in a dynamic high-pressure process.

References: [1] e.g. Agee et al. (1995) J. Geophys. Res. 100, 17725–17740. [2] Kimura et al. (2007) Meteorit. Planet. Sci. 42, 5139.pdf. [3] e.g. Tomioka and Fujino (1999) Am. Mineral. 84, 267–271. [4] Scott (1982) Geochim. Cosmochim. Acta 46, 813–823. [5] Flemings et al. (1970) J. Iron Steel Inst. 208, 371-381. [6] Fei et al. (1997) Science 275, 1621–1623 [7] Fei et al. (2000) Am. Mineral. 85, 1830–1833.

キーワード:硫化金属グロビュール、衝撃脈、普通コンドライト、透過型電子顕微鏡

Keywords: metal-sulfide globule, shock vein, ordinary chondrite, TEM

## Petrologic evidence for early impact events inferred from differentiated achondrites

\*山口 亮<sup>1</sup>、白井 直樹<sup>2</sup>
\*Akira Yamaguchi<sup>1</sup>, Naoki Shirai<sup>2</sup>

- 1. 国立極地研究所、2. 首都大学東京
- 1. National Institute of Polar Research, 2. Tokyo Metropolitan University

Eucrites, grouped in the HED meteorites are the largest group of differentiated achondrites. There are several achondrites petrologically similar to eucrites but were derived from distinct sources. Detailed petrologic and geochemical studies of such asteroidal achondrites provide better understanding of early igneous, thermal and impact histories of differentiated planetesimals. We report petrology and geochemistry of achondrites, EET 92023 and Dho 007. Oxygen isotopic compositions of these meteorites are significantly shifted away from the eucrite fractionation line. EET 92023 is an unbrecciated achondrite whereas Dho 007 is a polymict breccia mainly composed of medium to coarse-grained granular clasts. These achondrites are mainly composed of low-Ca pyroxene and plagioclase, petrologically similar to normal cumulate eucrites. However, these rocks contain significant amounts of kamacite and taenite not common in unbrecciated, crystalline eucrites. EET 92023 and Dho 007 contain significant amounts of platinum group elements (PGEs) (~10% of CI), several orders of magnitude higher than those of monomict eucrites. We suggest that the metallic phases carrying PGEs were incorporated by projectiles during or before igneous crystallization and thermal metamorphism. The projectiles were likely to be iron meteorites rather than chondritic materials, as indicated by the lack of olivine and the presence of free silica. Therefore, the oxygen isotopic signatures are indigenous, rather than due to contamination of the projectile materials with different oxygen isotopic compositions. A significant thermal event involving metamorphism after the impact event indicates that EET 92023 and Dho 007 record early impact events which took place shortly after the crust formation on a differentiated protoplanet when the crust was still hot.

キーワード:隕石、エコンドライト Keywords: meteorites, achondrites

### A petrographic study of the NWA 2924 mesosiderite

\*杉浦 直治<sup>1</sup>、木村 真<sup>2</sup>、荒井 朋子<sup>1</sup>、松井 孝典<sup>1</sup>
\*naoji sugiura<sup>1</sup>, makoto kimura<sup>2</sup>, tomoko arai<sup>1</sup>, takafumi matsui<sup>1</sup>

- 1. 千葉工業大学、2. 茨城大学
- 1. Chiba Institute of Technology, 2. ibaraki University

Recent chronological studies [1,2] revealed that reheating of mesosiderites occurred significantly later (~30 Ma) than the solidification of the magma ocean (~4563 Ma) on the parent body. At this age, 26-Al cannot be a significant heat source. Also, metal cannot be the heat source because even if it was derived from a core, its composition should have been fractionated by this time. (Mesosiderite metal is not fractionated in siderophile elements.) Therefore, an alternative heat source has to be looked for. Here we report petrography of a mesosiderite which was largely molten by the reheating event, based on which we discuss the heating process.

NWA 2924 has not been studied in detail. But it is noteworthy that it suffered only minor shock effects (Meteoritical Bulletin). Two polished sections (one metal nodule and one matrix) were observed with a SEM and the mineral compositions were analyzed with an EDS. The areal silicate fractions are plagioclase=0.380, pyroxene=0.534 and silica=0.086. This corresponds to the type A mesosiderite. Sub-classification of mesosiderites by degrees of reheating is rather confusing [3]. In our opinion, melt-rock mesosiderites should be classified as type 3. (Type 4 is eliminated.) They can be easily distinguished from type 2 by the absence of olivine coronas and by the presence of silica/plagioclase needles that penetrate into metal. By this definition, NWA 2924 is a type 3A mesosiderite.

Chromite in NWA 2924 shows three types of petrographic features. (1) Some chromites contain ubiquitous spherical silicate inclusions. (2) Some chromites contain similar spherical silicate inclusions which are restricted to the outer part of the chromite grains. (3) Clusters of smaller chromite grains which do not include much silicate inclusions are present. Such clusters are often observed in silicate inclusions inside metal nodules. The spherical silicate inclusions are considered to be produced as follows. Chromite and surrounding silicates were heated to above the solidus temperatures of silicates, and chromite was dissolved into the silicate melt. Shortly afterwards, it cooled rapidly and silicate melt was trapped in the growing chromite. In case (1), the heating was just enough for complete melting of chromite. In case (2), only the outer part of chromite was dissolved. In case (3), chromite was completely dissolved and the dissolved chromite component diffused away considerably, so that new chromite grains formed upon individual nucleation sites (that are located nearby), resulting in a cluster of small chromites. Such chromite features are different from those in shock-heated chondrites [4]. In shocked chondrites, chromite appears as fine (micron size) granular fragments because it is brittle.

This petrographic observation is important in 3 ways. First, it suggests that the heating was very brief. Second, it seems that chromite in metal nodules was molten more extensively, suggesting different environment such as higher temperatures and/or different melt compositions and volumes than the matrix. Third, shock heating is an unlikely mechanism for reheating mesosiderites, although it may be preferred solely based on the briefness of the heating.

Since radiogenic heat, accreting hot metal and shock heating are all ruled out as a heat source for mesosiderite reheating, we suggest that induction heating due to changing solar-wind magnetic field

(joule heating by eddy current) is a plausible mechanism for mesosiderite reheating. We certainly need more observations of chromite in melt-rock mesosiderites and other shocked meteorites.

[1] M.Koike et al., G.R.L. 2017, in press. [2] M.K. Haba et al., 79<sup>th</sup> Metsoc, 2016, #6139. [3] R.Hewins, J.G.R.1984, 89, C289-C297. [4] X.Xie et al., Eur. J. Mineral. 2001, 13, 1177 - 1190.

キーワード:メソシデライト、再加熱、誘導 Keywords: mesosiderite, reheating, induction 研究所、4. 静岡大学学術院理学領域

変形微細組織から推察される火星隕石ナクライトの形成環境に関する考察 The consideration regarding formation environment of the nakhlite meteorites inferred from deformation microstructures

- \*高野 安見子<sup>1</sup>、片山 郁夫<sup>1</sup>、臼井 寛裕<sup>2</sup>、伊藤 元雄<sup>3</sup>、道林 克禎<sup>4</sup>
  \*Amiko Takano<sup>1</sup>, Ikuo Katayama<sup>1</sup>, Tomohiro Usui<sup>2</sup>, Motoo Ito<sup>3</sup>, Katsuyoshi Michibayashi<sup>4</sup>
- 1. 広島大学大学院理学研究科地球惑星システム学専攻、2. 東京工業大学地球生命研究所、3. 海洋研究開発機構 高知コア
- 1. Hiroshima University, 2. Earth-Life Science Institute, Tokyo Institute of Technology, 3. Kochi Institute for Core Sample Research JAMSTEC, 4. Institute of Geosciences, Shizuoka University

火星は太陽系内惑星の中で最も地球に似た特徴を持つ惑星として、近年多くの探査、研究が行われてきた。その結果、火星表面に関する知見は大幅に増加した。しかし、現状は火星表面の化学的分布とその場の地質学的な区分があまり一致していない可能性が示唆されている(西堀ほか, 2015)。このことから地表を覆う表土がその場の地質学的な履歴と関係がないということが火星地下浅部構造に関する研究の問題点として挙げられている。

本研究では、火星の地表面付近かつタルシス火山群由来と考えられている火星隕石ナクライト(Yamato 000593)を用い、火星表層付近の情報を直接的に得ることによって火星の地下浅部構造の形成環境についての考察を行なった。ナクライトはその鉱物組成を地球の岩石と比較することによって、溶岩流または浅い貫入岩の中で沈積し、形成されたと考えられているがその形成環境の詳細ついては未だに明らかにされていない(Treiman et al., 1987)。そのため隕石中の全岩での結晶方位を測定することにより、結晶沈積時の形成場の推察を行なった。その結果、Yamato 000593の主要鉱物である単斜輝石の方位について、3軸方向での集中が見られた。このことは、ナクライトの形成場は結晶の沈積時に結晶にせん断応力が作用する溶岩流のような応力場であったことを示唆する。

一方で、この岩石が火星から放出される際のインパクトの影響についても考察を行なった。輝石はインパクトによる変形時の情報を変形双晶などの形で記録している。そこで多くの単斜輝石中に形成されていた変形双晶の形成面を測定することによって、インパクトの影響について推察した。その結果、ほとんどの変形双晶が(100)面で形成されていた。(100)面での変形双晶は中程度の温度かつ高い歪み速度の条件で単斜輝石中に変形を誘発することでよく知られている(Leroux et al., 2004)。この結果を実験的に求められている単斜輝石のショックの影響と比較すると、Yamato 000593は強いインパクトの影響は受けていないということが考えられる。このことはカンラン石の破壊の程度などを用いて、火星から放出される際のYamato 000593に作用したインパクトの影響を調べている先行研究(Fritz et al., 2005)の結果とも一致している。

キーワード:ナクライト、結晶選択配向、形成環境、インパクトの影響 Keywords: nakhlite, crystal preferred orientation, formation environment, impact effect

### Hydrogen Reservoirs in Mars as Revealed by SNC Meteorites

- \*臼井 寛裕1
- \*Tomohiro Usui<sup>1</sup>
- 1. 東京工業大学地球生命研究所
- 1. Earth-Life Science Institute, Tokyo Institute of Technology

The isotopic signatures of three hydrogen reservoirs are now identified based on analyses of Martian meteorites, telescopic observations, and Curiosity measurements: primordial water, surface water, and subsurface water (Usui, in press). The primordial water is retained in the mantle and has a D/H ratio similar to those seen in Martian building blocks (Usui et al. 2012). The surface water has been isotopically exchanged with the atmospheric water of which D/H ratio has increased through the planet's history to reach the present-day mean value of  $^{\sim}5,000\%$  (Kurokawa et al. 2014). The subsurface water reservoir has intermediate  $\delta$  D values ( $^{\sim}1,000$ -2,000 $^{\infty}$ ), which are distinct from the low-  $\delta$  D primordial and the high-  $\delta$  D surface water reservoirs. We proposed that the intermediate-  $\delta$  D reservoir represents either hydrated crust and/or ground ice interbedded within sediments (Usui et al. 2015). The hydrated crustal materials and/or ground ice could have acquired its intermediate-  $\delta$  D composition from the ancient surface water reservoir (Usui et al. 2017).

#### References:

Kurokawa, H. et al. (2014). Evolution of water reservoirs on Mars: Constraints from hydrogen isotopes in martian meteorites. *Earth Planet. Sci. Lett.* **394**, 179-185.

Usui et al. (2012) Origin of water and mantle-crust interactions on Mars inferred from hydrogen isotopes and volatile element abundances of olivine-hosted melt inclusions of primitive shergottites. *Earth Planet. Sci. Lett.* **357-358**, 119-129.

Usui et al. (2015) Meteoritic evidence for a previously unrecognized hydrogen reservoir on Mars. *Earth Planet. Sci. Lett.* **410**, 140-151.

Usui et al. (2017) Hydrogen isotopic constraints on the evolution of surface and subsurface water on Mars. The *48th Lunar Planetary Science Conference*, Abstract #1278.

Usui et al. (in press) Hydrogen reservoirs in Mars as revealed by SNC meteorites. *Volatiles In The Martian Crust* (eds. Filiberoto J. and Schwenzer S. P.), Elsevier B.V.

キーワード:水素同位体、火星隕石

Keywords: hydrogen isotope, Martian meteorites

Variations in Shock Deformation of Feldspars in Three Achondrites: NWA 2727 Lunar breccia, NWA 856 Shergottite and NWA 3117 Howardite.

\*李 在庸<sup>1</sup>、Fagan Timothy<sup>2</sup>
\*Jaeyong Lee<sup>1</sup>, Timothy Fagan <sup>2</sup>

- 1. 東京大学大学院新領域創成科学研究科自然環境学専攻、2. 早稲田大学教育学部地球科学専修
- 1. Department of Environmental Studies, Graduate School of Frontier Sciences, The University of Tokyo, 2. Department of Earth Sciences, School of Education, Waseda University

In this study, I investigated shock history and geochemistry of three achondrite meteorites: NWA 3117, a howardite breccia from asteroid 4 Vesta; NWA 2727, a breccia from the Moon; and NWA 856, a shergottite from Mars. Shock histories of the three meteorites were evaluated from deformation of plagioclase feldspars. Geochemical study focused on electron microprobe (EPMA) analyses of pyroxene grains and use of Mn/Fe ratios to verify classification of these samples. Feldspar grains were classified based on observations in cross-polarized light as undulatory, mosaic, mosaic-recrystallized or maskelynite. This sequence represents increasing deformation of original feldspar crystals. Undulatory crystals have wavy extinction, mosaic crystals have patchy extinction, and mosaic-recrystallized grains appear as if they were originally coarse-grained and have recrystallized to mosaics of small equant crystals. Maskelynite grains are isotropic, indicating transformation to glass. Based on feldspar deformation, the degrees of impact processing are NWA 856 > NWA 3117 > NWA 2727. All of the feldspar observed in NWA 856 is maskelynite; mosaic and mosaic-recrystallized feldspars are common in NWA 3117; and the feldspar in NWA 2727 tends to have undulatory extinction.

The high deformation of NWA 856 is expected because this sample is from Mars, which is a large parent body and requires a powerful impact to accelerate a rock to escape velocity. In contrast, the parent body of NWA 3117 (Vesta) is smaller than that of NWA 2727 (the Moon), yet NWA 3117 appears more highly deformed than NWA 2727. One possible explanation is that NWA 2727 is from a relatively young part of the Moon, which has not been exposed to impacts as long as the surface of Vesta. My EPMA analyses of pyroxenes show that Mn/Fe ratios are highest in NWA 3117, lower in NWA 856, and lowest in NWA 2727, and are consistent with classification of these meteorites as a howardite (parent body Vesta), shergottite (Mars), and lunar meteorite (Moon), respectively. The higher volatility of Mn vs. Fe suggests that the observed variations in Mn/Fe could result from parent body formation at temperatures that were highest for the Moon, lower for Mars, and lowest for Vesta. However, variations in oxygen fugacity and other parameters may also have affected Mn/Fe.

キーワード:ハワーダイト隕石、シャーゴッタイト隕石、角礫月隕石、衝撃変形、長石、EPMA分析 Keywords: Howardite, Shergottite, Lunar breccia, Shock deformation, Feldspar, EPMA Analysis 木星型惑星の重水素核融合爆発による小惑星帯の形成説の検証 Validation on the scenario of the formation of asteroid belt by deuterium fusion explosion of Jupiter-like planet

- \*唐澤信司1
- \*Shinji Karasawa<sup>1</sup>
- 1. 宮城工業高等専門学校 名誉教授
- 1. Miyagi National College of Tecnology Professor emeritus

太陽の質量の1.3%を超える天体は一時的に重水素が核融合することができます[1]。この天体の中心の重力ポテンシャルを密度一定として計算すると対応する重水素の温度は約百万度( $10^6$ K)になります。重力により天体が取り込む量より核融合で加熱され放出される量の方が多く、その放出が一度に起ればその天体は爆発します。そこで、太陽系の氷結線( $4.04 \times 10^8$  km)にあった惑星(X)が太陽の質量の1.3%を持つまで成長して核爆発したとする説を検証しました。

太陽から惑星までの距離は次のようになります。海王星:45.04、天王星:28.75、土星:14.29、木星:7.78、惑星(X):4.14、火星:2.27、地球:1.50 [ $10^8$ km単位]。惑星の引力が太陽に向かって減少し、太陽の引力と等しくなる距離として引力圏を求めると次のようになります。海王星:0.32、天王星:0.19、土星:0.24、木星:0.24、惑星(X):0.81、火星:0.013、地球:0.026 [ $10^8$ km単位]。ここで、惑星(X)は質量が木星の13倍の木星型としました。惑星(X)が大きくなった理由は惑星(X)が氷結線のすく外側の位置したことと、宇宙塵の100 倍もある星雲ガスが重力崩壊したことによります。

46億年前に太陽で核融合が始まったことも惑星(X)の成長に拍車をかけました。そして、惑星(X)において重水素の核融合が始まり、その核融合は爆発だけで終わったとします。鉄隕石は万有引力では形成も破壊もできません。太陽を公転する天体の軌道は質量に依存しません。核融合で固体のコアが爆発すると破片の大部分は宇宙に飛散します。残りの同じ公転軌道を公転し続ける惑星(X)の破片も弾性衝突で拡散しますが重心の運動は変わりません。この惑星(X)の重水素核融合による爆発が38億年前に起こったとすると地球のマントルの成分が示す隕石重爆撃も説明できます。

詳しくはWebsite; "https://youtu.be/medU\_Rq6Stl", "https://youtu.be/Kz8TTGICHXI" をご覧ください。

#### [参考文献]

- [1] Chabrier, G., Baraffe, I., Low-mass stars and substellar objects, Ann. Rev. Astron. Astrophys. 38 (2000) 337-377.
  - [2] Hayashi, C., Prog. Theor. Phys. Suppt., Vol. 70, pp. 35-53.

キーワード:小惑星帯、隕石、重水素核融合、褐色矮星、木星、ケレス Keywords: asteroid belt, meteorite, deuterium fusion, brown dwarf, Jupiter, Ceres

# Effects of protoplanetary multiplicity and migration on late-stage accretion of solids onto gas giants

\*Sho Shibata<sup>1</sup>, Masahiro Ikoma<sup>1</sup>, Yuhiko Aoyama<sup>1</sup>

1. Graduate School of Science, The University of Tokyo

In recent years, many extrasolar gas giants have been discovered, and detailed observation reveals common characteristics of those gas giants. Their envelopes are thought to have come from protoplanetary disks, whose composition must be almost the same as that of central stars, namely, composed mainly of hydrogen and helium. Several studies of the bulk composition of gas giants, however, indicate that the envelopes of many gas giants, including Jupiter and Saturn, are much richer in heavy elements than the central stars. To explain the origin of the heavy elements, previous studies performed N-body simulations of planetesimals around growing gas giants and estimated the amount of heavy elements captured by gas giants. The estimated total masses are about a few Earth masses, which are too small to explain the observation. In this study, for the effects that enhance solid accretion, we take the multiplicity and migration of protoplanets into account. We demonstrate that the existence of another protoplanet can help supplying planetesimals to the protoplanet by scattering and also protoplanetary migration enhances the capture of planetesimals by sweeping. As a result, since planetesimals in broader area are captured by the planet, the envelopes end up being richer in heavy elements than previously thought.

Keywords: Heavy Elements, Planet Formation, Extrasolar Planet

惑星集積メカニズムの謎と起源,月の起源,小惑星帯,コアリッチ水星,全ての起源と謎をマルチインパクト仮説で一度きりの進化を利用して,アブダクションを適用し統一的に証明された.

それは過去の起源を解明する画期的な方法である.

Mystery of Planetary Integration Mechanism, and Origin of Moon, Asteroid Belt, Core Rich Mercury,

Mystery and all Origins were unified proved by Application of Abduction at One-case Evolution with "Multi-Impact Hypothesis" to Past.

- \*種子彰1
- \*Akira Taneko<sup>1</sup>
- 1. SEED SCIENCE Lab.
- 1. SEED SCIENCE Lab.

ティティウス・ボーデの法則は証明できていない経験則です。しかし、此の法則は惑星相互の衝突合体の必要条件を示唆しています。円軌道の粒子と楕円軌道の粒子が遠点位置で速度差が殆ど無く接線衝突する場合は、合体して熱エネルギーだけ速度は低下する。

ティティウス・ボーデの法則では軌道半径はRn=Re×(o.a+0.4×2<sup>(n-1)</sup>) と表わされる。但しRe≒149 597 870.700km:一天文単位 n=1 水星 n=2 金星 n=3 地球 n =4 火星 n=5 セレス n=6 木星 n=7 土星 n=8 天王星 この辺で怪しくなってくる

**ジャイアントインパクト仮説のシミュレーションでは**マントル成分だけの月形成が計算されたが,月の軌道エネルギーは現実の1/20しか得られなかった. アブダクションの考え方では現状を説明できると信頼性は増すが, 説明できないと怪しさが増す. マルチインパクト仮説では,プレートテクトニクスと深海洋底と環太平洋弧状列島の起源地軸傾斜とバンアレン帯偏芯の起源とプレートテクトニクスの新駆動力の全てを統一的に説明出来たので,一度だけの地球の進化・歴 史により検証しえたと云える.

更に,マルチインパクト仮説では小惑星帯の起源や分化した隕石の起源,木星大赤斑や冥王星の起源,海王星の 地軸の傾きや水星のコア・マントル比の大きい起源も説明できます.この様に地球だけでなく太陽系の起源と進 化も統一的に説明できます.

太陽系物理での起源の解明は,再現実験は不可能であり,帰納法や演繹法でも解明は困難である.

しかし,物理的に意義ある仮説を用いれば,太陽系の起源を初期条件も一致した一回だけの進化を利用して、複数の現状で完全に系統的にアブダクションにより説明できて検証できるので,より真実に近いと云えます.

根拠の無い偶然に頼る仮説のシミュレーションでは成果は少なく,且つ矛盾も多く得られる.具体的には ジャイアントインパクト仮説では,月の表面と裏面の密度の違いや隕石重爆撃期の起源も説明できない. 全ての起源はアブダクションで解明できる.他の証明は困難で有る

マルチインパクト仮説では更に、小惑星帯の起源やセラ位置の惑星の空白、水星のコア・マントル比が他の 地球型惑星の二倍、木星の大赤斑の起源、冥王星の起源、ダイヤモンドの起源とキンバーライトパイプの起 源、分化した地球隕石の謎、プレート移動方向急変の謎などを全て統一的に説明が可能である. キーワード:惑星集積メカニズム、小惑星帯の起源、月の起源、木星大赤斑の起源、分化した小惑星、コアリッチな水星

Keywords: Planetary accumulation mechanism, Origin of the asteroid belt, Origin of the Moon, Origin of Large Red Spot, Differentiated asteroids, core rich Mercury

