(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-01

会場:101B

### 地震探査から得られた四国海盆における地殻構造の特徴 The characteristics of crustal structure in Shikoku Basin obtained by seismic exploration

山下 幹也<sup>1</sup>\*, 小平 秀一<sup>1</sup>, 高橋 成実<sup>1</sup>, 朴 進午<sup>1</sup>, 仲西 理子<sup>1</sup>, 三浦 誠一<sup>1</sup>, 金田 義行<sup>1</sup> YAMASHITA, Mikiya<sup>1</sup>\*, KODAIRA, Shuichi<sup>1</sup>, TAKAHASHI, Narumi<sup>1</sup>, PARK, Jin-Oh<sup>1</sup>, NAKANISHI, Ayako<sup>1</sup>, MIURA, Seiichi<sup>1</sup>, KANEDA, Yoshiyuki<sup>1</sup>

### 1海洋研究開発機構

<sup>1</sup>JAMSTEC

四国海盆は約 30-15Ma に拡大したと考えられている背弧海盆であり,北端部では南海トラフで沈み込んでいる.この 四国海盆は地磁気・重力などの各種データが最も揃っている背弧海盆の一つである. Okino et al.(1994) 等によって磁気 異常の研究から詳細な拡大過程が明らかになっている.また伊豆小笠原島弧から四国海盆にかけて北東南西方向の走向 を持つ雁行状の海山列を形成している.四国海盆の地殻構造を理解することで,伊豆小笠原古島弧と背弧拡大の関係が 明らかになり島弧成長過程の解明に繋がると考えられる.

これまで太平洋プレートなどに比べ,四国海盆で実施した反射法地震探査で得られた断面からは明瞭なモホ面はほ とんど見られなかった.その理由として海底面の起伏が大きいことや拡大速度や形成年代によるものと考えられてきた. しかしながら 2011 年度に実施した KR11-09 航海において取得した KI06 測線では太平洋プレートの断面のような非常に 明瞭なモホ面とともに,地殻内部にも連続性のよい反射面が確認された.この測線は過去にも旧システムでデータ取得 を行っており,過去の断面と比較すると一部ではあるが同様の特徴が確認できた.さらに得られた反射面の連続性や特 徴を抽出するために反射強度のアトリビュート解析を実施したところ,地殻内の反射面が明瞭に抽出できた.そこで過 去の四国海盆で取得した反射断面に対して改めて反射強度のアトリビュート解析を実施し,四国海盆全域にわたってモ ホ面及び地殻内の強反射面のマッピングを行った.本研究ではマッピングの結果を Okino et al. (1994) で得られている地 磁気異常の図と比較することで,確認されたモホ面と四国海盆拡大との関係を明らかにする.また南海トラフにおける 沈み込み前後の地殻構造の空間的特徴についても紹介する.

キーワード: 反射法地震探査, 古島弧, リフティング Keywords: MCS survey, paleo-arc, rifting

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-02

会場:101B

九州・パラオ海嶺の地震学的構造

Seismic crustal structure of the Kyushu-Palau Ridge, paleo-island arc in the Philippine Sea plate

西澤 あずさ<sup>1</sup>, 金田 謙太郎<sup>1\*</sup>, 及川 光弘<sup>1</sup> NISHIZAWA, Azusa<sup>1</sup>, KANEDA, Kentaro<sup>1\*</sup>, OIKAWA, Mitsuhiro<sup>1</sup>

1海上保安庁

<sup>1</sup>Japan Coast Guard

大陸棚調査の一環として 2004 年から大規模に実施した地震学的構造探査は 2008 年に終了し,フィリピン海プレート を東西に分割する長大な地形の高まりである九州・パラオ海嶺においては,海嶺軸を横断する測線を合計 27 測線実施す ることができた.測線は,北緯 13 度から 30 度の範囲で海嶺軸に沿って,疎密はあるが南端部を除いて九州・パラオ海 嶺全域に配置されている.各測線において海底地震計を用いたほぼ同じ仕様による屈折法地震探査を実施し,フォワー ドモデリングとトモグラフィックインバージョンを併用した解析手法を用いて P 波速度構造モデルを求めた.また,同測 線上でマルチチャンネル反射地震断面図も得ることができた.これらの調査結果をとりまとめ,九州・パラオ海嶺の地 震学的特徴について議論する.

九州・パラオ海嶺の地形の高まり下における地殻の厚さは 8-23 km と場所によって大きく変化するが,東側の四国 海盆(北部),パレスベラ海盆(南部)や西側の西フィリピン海盆の海洋地殻よりも厚い.大概的には九州・パラオ海 嶺北部に比較して南部域において地殻が薄い傾向はあるが,むしろ局所的な地形の高まりの存在に関連した地殻の厚さ 変化の方が大きい.海嶺直下の厚い地殻は主に下部地殻が厚いことによるが,九州・パラオ海嶺北部域では P 波速度が 6.0-6.8 km/s の中部地殻も厚くなっている.Pn 速度は 8 km/s よりも小さい場合が多く,下部地殻底の速度と逆相関の傾 向が見られる.また,いくつかの測線では遠方で記録された地震計の記録から,九州・パラオ海嶺下 23-40 km で反射し たと考えられる振幅の大きな信号が得られている.

九州・パラオ海嶺では特に 25-28Ma に活発な火山活動があり,海嶺に沿ってほぼ同時に rifting によって伊豆・小笠 原弧から分離を開始した(Ishizuka et al., 2011).伊豆・小笠原弧では九州・パラオ海嶺の分離前の片割れと考えられて いる rear arc(西七島海嶺)に沿って,Kodaira et al.(2008)によって同様な速度構造探査がなされている.彼らによれば, rear arc 地殻の厚さは 10-25km の範囲で変化しており,それは 6.0-6.8 km/s の中部地殻の厚さの変化に帰するとしている. 地殻の厚さは九州・パラオ海嶺と同程度であるが,九州・パラオ海嶺では地殻の厚さの変化は主に下部地殻の厚さによ り強く関連しているように見える.

九州・パラオ海嶺と東側の四国海盆およびパレスベラ海盆遷移域では,地殻が海盆域より薄く,特に下部地殻が薄 い.また,Pn速度は8km/sより速く,これらは九州・パラオ海嶺と伊豆・小笠原弧間のriftingの特徴を反映したもので あろう.このような薄い地殻を持つ遷移域の構造は,日向灘沖でそのまま陸側プレート下に沈み込んでいるイメージとし ても得られており(仲西・他,2011),この領域は南海トラフで想定される巨大地震の震源域の西端に対応している(内 閣府,南海トラフの巨大地震モデル検討会,2011).

一方,九州・パラオ海嶺西側遷移域の構造はより多様である.これらの変化は,九州・パラオ海嶺の西側が,北部 では古島弧である大東海嶺群やそれらの高まりの間にある海盆であったり,中部から南部にかけては背弧海盆である西 フィリピン海盆であったり,あるいはその古拡大軸である CBF リフトであったりするためであると考えられる.

キーワード: 九州・パラオ海嶺, 島弧地殻 Keywords: Kyushu-Palau Ridge, island arc crust

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-03

会場:101B

## 前弧海盆の速度構造と地殻進化 Crustal structure and growth of the Forearc region of Izu-Ogasawara arc

高橋 成実<sup>1\*</sup>,山下幹也<sup>1</sup>,海宝由佳<sup>1</sup>,佐藤壮<sup>1</sup>,三浦誠一<sup>1</sup>,野徹雄<sup>1</sup>,小平秀一<sup>1</sup>,巽好幸<sup>1</sup>

TAKAHASHI, Narumi<sup>1\*</sup>, Mikiya Yamashita<sup>1</sup>, Yukla Kaiho<sup>1</sup>, Takeshi Sato<sup>1</sup>, Seiichi Miura<sup>1</sup>, Tetsuo No<sup>1</sup>, Shuichi Kodaira<sup>1</sup>, Yoshiyuki Tatsumi<sup>1</sup>

### 1海洋研究開発機構

<sup>1</sup>Japan Agency for Marine-Earth Science and Technology

JAMSTEC では、2002 年から伊豆・小笠原・マリアナ島弧において、大陸地殻の生成過程を明らかにすることを目的 に構造調査を進め、現在の島弧地殻のボリュームより多くの玄武岩マグマが必要で島弧地殻を生成する過程でマフィック な島弧地殻の一部をマントル内に戻していること(Takahashi et al., 2007, 2008; Tatsumi et al., 2008)、火山フロントと背 弧側の地殻の厚さ分布には相関があり過去のリフティングが検出されたこと(Kodaira et al., 2009)などがわかってきた。 前弧域の地殻に関しては、厚い地殻と薄い地殻が存在すること(Takahashi et al., 2011)、地磁気異常から島弧的な構造が あること(Yamazaki and Yuasa, 1998)がわかっているが、地殻構造から実証されていなかった。前弧域の地殻構造を求 め、地殻進化の影響をどの程度受けているのか、前弧域の島弧成長を明らかにするために、(独)海洋研究開発機構の深 海調査船「かいれい」を用いて人工地震探査を行った。

地震探査の測線は、新黒瀬からスミス海脚、第二東鳥島海丘、大町海山を通って、小笠原トラフに至る。得られた速 度構造から前弧域は25 程度の地殻の厚い部分と10-15 程度の薄い部分があることが明らかになった。厚い地殻 は、北緯32.5度付近、スミス海脚、第二東鳥島海丘、大町海山の下に分布する。新黒瀬側は厚い地殻を持たない。大町 海山の内部には異常に厚い下部地殻が分布する。薄い地殻が分布するところでは、堆積層が厚く地殻の厚さの半分近く を占める。大町海山以外の地殻が厚く分布するところでは、P波速度6km/sの速度コンターが上に凸、7km/sの速度コ ンターが下に凸の形状を示す。火山フロントに沿った地殻構造では、むしろ6km/s以下の速度を持つ層が厚いことが示 されている(Kodaira et al., 2007)。これは、前弧域下の島弧地殻は、火山フロント下と比較して未分化な物質を多く含む ことを示唆おり、過去の掘削結果とも整合する(e.g., Taylor, 1992)。前弧海盆下の島弧地殻の分布は、地磁気異常の空間 分布(Yamazaki and Yuasa, 1998)とよく合致する。新黒瀬周辺で見られる地磁気異常は、本研究から明らかになった地 殻が薄く地殻全体が盛り上がっている形状と合致する。伊豆小笠原島弧の本州弧への衝突が新黒瀬の浅海部を作ってい るものと示唆される。

キーワード: 屈折法地震探査, 古島弧, 地殻進化 Keywords: Refraction survey, paleo-arc, crustal growth

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.

SCG66-04

会場:101B

時間:5月22日09:45-10:00

## 古フィリピン海プレートを構成する中生代大陸性基盤の解明 Unraveling the Mesozoic continental basement of the proto-Philippine Sea Plate

谷 健一郎 <sup>1</sup>\*, 石塚 治 <sup>2</sup>, 植田 勇人 <sup>3</sup>, Dunkley Daniel Joseph<sup>4</sup>, 堀江 憲路 <sup>4</sup>, 宿野 浩司 <sup>1</sup>, 平原 由香 <sup>1</sup>, 高橋 俊郎 <sup>1</sup>, Nichols Alexander<sup>1</sup>, 巽 好幸 <sup>1</sup>

TANI, Kenichiro<sup>1\*</sup>, ISHIZUKA, Osamu<sup>2</sup>, UEDA, Hayato<sup>3</sup>, DUNKLEY, Daniel Joseph<sup>4</sup>, HORIE, Kenji<sup>4</sup>, SHUKUNO, Hiroshi<sup>1</sup>, HIRAHARA, Yuka<sup>1</sup>, TAKAHASHI, Toshiro<sup>1</sup>, NICHOLS, Alexander<sup>1</sup>, TATSUMI, Yoshiyuki<sup>1</sup>

<sup>1</sup> 海洋研究開発機構 地球内部ダイナミクス領域,<sup>2</sup> 産業技術総合研究所 地質情報研究部門,<sup>3</sup> 弘前大学,<sup>4</sup> 国立極地研究所 <sup>1</sup>IFREE, JAMSTEC, <sup>2</sup>Geological Survey of Japan/AIST, <sup>3</sup>Hirosaki University, <sup>4</sup>National Institute of Polar Research

The Izu-Bonin arc has been regarded as a typical intra-oceanic arc, where the oceanic Pacific plate is subducting beneath the Philippine Sea plate. The current Philippine Sea plate is a complex of active and inactive arcs and back-arc basins. It is dominated by oceanic crust domains forming three large back-arc basins; Shikoku, Parece Vela, and West Philippine Basins, making the present Philippine Sea plate look like an 'oceanic' plate. However, all of these back-arc basins were formed after the inception of subduction at Izu-Bonin arc, which began at ~52 Ma. Little is known about the proto-Philippine Sea plate, which existed as a counterpart to the Pacific plate during subduction initiation and before the formation of back-arc basins.

To understand the detailed geology of the proto-Philippine Sea plate, we have conducted manned-submersible SHINKAI6500 and Deep-Tow camera surveys during the R/V Yokosuka cruise (YK10-04) at the Amami Plateau, Daito Ridge, and Okidaito Ridge (ADO) region in April, 2010. The ADO region comprises the current northwestern Philippine Sea plate and considered to represent the remnants of the proto-Philippine Sea plate. The submersible observations and rock sampling conducted during the YK10-04 cruise revealed that ADO region, especially the Amami Plateau and the Daito Ridge, dominantly expose deep crustal section of gabbroic, granitic, and metamorphic rocks, indicating that a part of the proto-Philippine Sea plate is composed of older, non-oceanic, possibly continental, crust. Jurassic to Cretaceous zircon U/Pb ages have been obtained from the ADO plutonic rocks. This suggests that subduction of the Izu-Bonin arc initiated at the Mesozoic continental margin, and later acquired "intra-oceanic"-like setting through formation of the backarc basins.

Furthermore, the detrital zircon studies conducted at the northern Izu-Bonin forearc, counterpart of the ADO region, show that part of the zircons yield Mesozoic to Paleozoic ages, indicating that such continental basement may even exist beneath the present Izu-Bonin arc.

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.

SCG66-05



## 11 年間にわたる鉄沈殿堆積物の層序と気象記録の対比-鹿児島県薩摩硫黄島長浜湾 の例-

Comparison of stratigraphy of ferruginous sediments with meteorological events for 11 years in Satsuma Iwo-Jima Island.

上芝 卓也 <sup>1\*</sup>, 清川 昌一 <sup>1</sup>, 後藤 秀作 <sup>2</sup>, 伊藤 孝 <sup>3</sup>, 池原 実 <sup>4</sup>, 山口 耕生 <sup>5</sup>, 二宮 知美 <sup>1</sup>, 永田 知研 <sup>1</sup>, 蓑和 雄人 <sup>1</sup>, 池上 郁彦 <sup>1</sup> UESHIBA, Takuya<sup>1\*</sup>, KIYOKAWA, Shoichi<sup>1</sup>, GOTO, Shusaku<sup>2</sup>, ITO, Takashi<sup>3</sup>, IKEHARA, Minoru<sup>4</sup>, YAMAGUCHI, Kosei E.<sup>5</sup>, NINOMIYA, Tomomi<sup>1</sup>, NAGATA, Tomoaki<sup>1</sup>, MINOWA, Yuto<sup>1</sup>, IKEGAMI, Fumihiko<sup>1</sup>

<sup>1</sup>九州大学大学院理学府地球惑星科学、<sup>2</sup> 産業技術総合研究所地圈資源環境研究部門、<sup>3</sup> 茨城大学教育学部、<sup>4</sup> 高知大学海洋 コア総合研究センター,<sup>5</sup>東邦大学, NASA Astrobiology Institute.

<sup>1</sup>Kyushu University, <sup>2</sup>Geo-Resources and Environment, AIST, <sup>3</sup>Ibaraki University, <sup>4</sup>Marine Core Research, Kochi University, <sup>5</sup>Toho University, NASA Astrobiology Institute.

薩摩硫黄島は鹿児島県薩摩半島から南に 38km に位置する東西約 6Km 南北約 3km の火山島である.島内には 1990 年 代から活発な火山活動が続く流紋岩質の硫黄岳があり (Shinohara et al., 2002), 島の南西部に位置する長浜湾は浅海熱水 の存在が確認されている.この湾は防波堤の建設により人工的に半閉鎖的な環境が形成され,水酸化鉄を含む赤褐色の海 水が浮遊し海底に堆積している (Ninomiya and Kiyokawa, 2009; Kiyokawa et al., in press; Ueshiba and Kiyokawa, in press). 湾内側の船着き場は赤褐色が特に濃く,T字型の防波堤により分割されそれぞれをW-siteとE-siteと呼称した.1998年 の浚渫工事により W-site の堆積物は取り除かれ,それ以後約1.5mに及ぶ鉄分が豊富な堆積物が確認されている.本研究 においては長浜湾で鉄堆積物がどのような条件下で堆積するかを理解するため,湾内から取得された13本のコアを用い て FE-SEM, XRD 及び XRF を用いて分析を行い,気象記録との対比から層序の形成メカニズムを考察した.

本研究では 1~1.2m のアクリルパイプを用いて E-site 及び W-site からそれぞれ1,12 本のコアサンプルを取得した. 得られたコアサンプルからは水酸化鉄層,火山灰層及び砂層が確認できた.特に下部から順に側方対比が容易な厚い火 山灰層が3枚・砂層が1枚確認できたため,それらをT1,T2,T3及びSMと呼称した.火山灰層(T1,T2及びT3)は 灰色からピンク色を呈し,それらの厚さは 1~9cm であった.また SM 層は有機物に富み灰色から黒色を呈した.鏡下観 察により,1)水酸化鉄層は10μmの火山ガラスと細粒な赤褐色の粒子,2)火山灰層は10μmの火山ガラス,3)砂層 は100 µ mの火山岩片や火山ガラス及び細粒な赤褐色の粒子から構成されていた.FE-SEM 分析からこの細粒な粒子は 1 µ m から 100nm になる鉄元素を含む球形の粒子であることが判明した.

XRF 分析よりすべて層から 50wt %以上の SiO2 が確認され,特に火山灰層は 90wt %も含まれていた.水酸化鉄層 は FeO の含有量が 9~25wt %を超え,一方他の層は 7wt %未満であった.また SM 層や SM 層より上部の地層には 3wt %の Al2O3 を超える値が示された. XRD 分析からどの層にも quartz, cristobalite 及び tridymite (SiO2) の鉱物の存在が 含まれ, SM 層及びその上部からはさらに albite (NaAlSi3O8) が確認された.しかし鉄を含む鉱物は認められなかった.

2000 年3月から2011 年3月における三島村役場硫黄島出張所及び気象庁の気象の記録を用いて,降水量100mm/day を超える集中豪雨と最大瞬間風速 40m/s を超える台風を調べた.その結果1)集中豪雨は 2000 年 6 月 (189 mm/day), 2001 年6月(124.5 mm/day)及び2002年6月(122 mm/day), 2) 台風は2004年(40.3 m/s, 54.3 m/s and 44.6 m/s), 2005年(43.3 m/s) 及び 2007 年 (50.2 m/s) に確認された.

気象記録と層序の対比から, 2000年, 2001年及び 2002年の集中豪雨がそれぞれ T1, T2 及び T3 層と一致し, 2004 から 2005 年の台風が SM 層に対応すると考えられる.1)1990 年以降の火山活動により硫黄岳周辺には quartz, cristobalite 及び tridymite の鉱物を含む火山灰が堆積した (Shinohara et al., 2002). この火山灰が 100mm/day を超える降水により流 されて湾内に堆積し,厚い火山灰層を形成した.1997 年9月から2004 年10月において長浜湾において降灰が確認され たが (Shinohara et al., 2002; JMA, 2011), 厚さ数ミリ程度であり直接降灰で形成したものではないと考えられる.2) 台風 のうねりの影響より海側の火山岩片や火山灰がかき混ぜられ湾内に押し込まれ再堆積の結果砂層が形成したと推定でき る.特に大規模な 2004 年及び 2005 年の台風は厚い砂層を堆積させた.2007 年の台風に対応する砂層は確認されないが, 2006年に長浜湾の沖に巨大な防波堤が建設されたため,以降の台風の影響が弱化したと考えられる.

### キーワード: 硫黄島, 熱水, 鉄堆積物, 気象, 鬼界カルデラ

Keywords: Iwo-Jima Island, hydrothermal water, ferric sediment, weather, Kikai caldera



時間:5月22日10:00-10:15

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



会場:101B

apan Geoscience Union

## 沈み込むスラブの後退と背弧海盆の拡大 Dynamics of slab rollback and consequent back-arc basin formation

中久喜 伴益<sup>1\*</sup> NAKAKUKI, Tomoeki<sup>1\*</sup>

<sup>1</sup> 広島大・理・地球惑星システム <sup>1</sup>Earth Planet Syst Sci, Hiroshima Univ

背弧海盆は沈み込み帯が持つ顕著な特徴の1つである。背弧海盆が形成されるメカニズムとして、背弧側のプレート が海溝から離れる方向に運動によるとする考えと、沈み込むスラブが海側に後退することによるとする2つの考えがあ る。背弧の変形は上盤プレートの運動に強く関連していることから、上盤プレート側が主な原動力と考えられることが多 い。一方、現在活動を行っている背弧海盆のほとんどは、高速なスラブの後退を伴っていることから、大洋底の形成ま でに至る背弧海盆の形成には、スラブの後退が重要な原動力であると考えられる。本研究では、マントル対流の数値シ ミュレーションにより背弧拡大形成のメカニズムについて考察した。すなわち、プレートやプレート境界の運動を、境 界条件として与えることなしに実現できるモデルを使って、沈み込みの開始から背弧海盆の形成へ至る過程を再現した。 ここでは、背弧拡大はスラブの後退によって起きると考え、スラブ後退のメカニズムについて考察した。その結果、スラ ブの後退は斜めに沈み込む浅部スラブの沈み込み運動が深部のスラブによって妨げられることによって起きることが分 かった。この妨げの力は、スタグナントスラブの形成時に相境界から受ける抵抗や深部スラブが縦に沈み込んで水平方 向に固定する (slab anchoring) 力によって働く。また、スラブが後退する量は、前者の方が大きい。これは、スタグナン トスラブ形成に、より長い時間がかかるためである。これらの結果は、多くの背弧海盆下にスタグナントスラブが存在 していることや、上盤プレートが伸張場となっている沈み込み帯のスラブの方が平均的に急角度であるという観察と調 和的である。さらに、上盤プレートの運動が背弧変形に与える影響についても考察した。上盤プレートが自由に運動で きる場合には、背呼応力場は必ず圧縮となる。これは、プレートの沈み込みによって起きるウェッジマントルの流れによ る粘性引きずりによって、上盤プレートは海溝の方向に動かされるからである。このため、背弧拡大が生じるためには、 上盤プレートには海溝から離れる方向に力が働いていなければならない。このため、背弧拡大が起きている上盤プレー トの運動は、平均的には海溝から離れる向きになると予測することが出来る。このことは、背弧の変形が上盤プレート の運動と強く関連していることの原因であると考えられる。

キーワード: スラブの後退, 背弧海盆, 沈み込み帯, マントル対流, 数値シミュレーション Keywords: slab rollback, back-arc basin, subduction zone, mantle convection, numerical modeling

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.

SCG66-07

時間:5月22日11:00-11:15

## ラウ背弧海盆下の比抵抗構造の推定 Estimation of electrical resistivity structures beneath the Lau back-arc Basin

柴田 侑希<sup>1</sup>, 島 伸和 <sup>1\*</sup>, 水間 恵子<sup>1</sup>, 木村 真穂<sup>1</sup>, 小林 聖也<sup>2</sup>, 松野 哲男<sup>1</sup>, 野木 義史<sup>3</sup> SHIBATA, Yuki<sup>1</sup>, SEAMA, Nobukazu<sup>1\*</sup>, MIZUMA, Keiko<sup>1</sup>, KIMURA, Maho<sup>1</sup>, KOBAYASHI, Seiya<sup>2</sup>, MATSUNO, Tetsuo<sup>1</sup>, NOGI, Yoshifumi<sup>3</sup>

### 1神戸大学,2総合研究大学院大学,3極地研究所

<sup>1</sup>Kobe University, <sup>2</sup>The Graduate University for Advanced Studies, <sup>3</sup>National Institute of Polar Research

海溝において沈み込むプレートが原因となり、伸張場が生じる背弧域では海洋底拡大が起こる。背弧拡大軸下ではマン トル物質が上昇し、減圧溶融を起こしたマントル物質が浅部にやってきて冷却されることで、新たな海洋底を形成する。 これは、中央海嶺においてみられる海洋底拡大と共通することがらである。しかしながら、背弧海盆はプレートの収束 境界の近くに位置していること、沈み込むスラブの存在により背弧海盆下のマントルは非対称な構造をもつこと、スラ プからの脱水反応とそれに伴うマントル中の含水量の増加と島弧の形成、マントルウェッジでのコーナーフローなどの中 央海嶺にはみられない特徴が海洋底拡大を規制していると考えられる。

ラウ背弧海盆は太平洋プレートの沈み込みが原因となり形成された背弧海盆であり、北から Central Lau Spreading Center (CLSC)、Eastern Lau Spreading Center (ELSC)、Valu Fa Ridge (VFR)の3つの拡大系が存在している。これら3つの 拡大系は、拡大速度と地形おいて顕著な違いがみられる。今まで中央海嶺では、拡大速度の速い海嶺において、軸谷の発 達していない海嶺軸の勾配が急な地形になるとされてきた (Forsyth, 1992)。しかしながらラウ背弧海盆の場合、拡大速度 の遅い南のセグメントになるほど、軸谷の発達していない勾配が急な海嶺軸の地形を示しており (Martinez et al., 2006)、 従来の定説とは逆の相関を示している。このようなラウ背弧海盆においてみられる特徴を説明する要因として、拡大軸と 海溝・島弧の位置関係が挙げられている (Martinez et al., 2006; Jacobs et al., 2007)。ラウ背弧海盆は拡大軸と海溝・島弧が 斜めに位置しており、海溝・島弧が背弧拡大に及ぼす影響がセグメントによって異なることが、ラウ背弧海盆にみられ る特徴を生み出していると考えられている。本研究では、ELSC に直交する2測線下における上部マントルの比抵抗構造 の違いを知り、拡大軸と海溝・島弧の間の距離が背弧拡大下のマントルに与える影響を明らかにすることが目的である。

上部マントルの比抵抗値はマントルの温度、溶融体や水などの揮発性成分の含有量を反映する。そのため、ラウ背弧 海盆下の比抵抗構造を明らかにすることによって、海盆下の上部マントルの溶融や含水の状態などを知ることができる。 海盆下の比抵抗構造を推定するために、Magnetotelluric method (MT法)を用いた。MT法は海底において磁場変動と、そ れによって地球内部に誘導される電場を観測し、両者の関係から海底下の比抵抗構造を知る手法である。

MT 法による比抵抗構造の推定のために、ELSC に直交する 2 本の測線上に 6 台の OBEM(海底電位差磁力計) と 11 台 の OBM(海底磁力計)を設置し、長期電磁場観測を行った。南側の測線は南緯 21.3 度付近に、北側の測線は南緯 19.7 度 付近に設け、測線の長さはどちらも約 150km である。OBEM は磁場 3 成分と電場の水平成分を、OBM は磁場 3 成分を 記録している。OBM はラモント・ドハティ地球観測所が所有する OBS(海底地震計)の側面に取り付けて海底に設置し た。2 台の OBEM からは約 12ヶ月間の電磁場データ、11 台の OBM から 7-9ヶ月間の磁場データが得られた。データ解 析は、時系列データの前処理、MT インピーダンスの計算、MT インピーダンスの地形効果の除去、2 次元インバージョ ンの順に行った。

得られた比抵抗構造からは次のような特徴が見られる。(1) 南測線と北測線の両測線下において、最上部マントルに 300 m以上の高比抵抗領域が存在する。(2) 深さ 100-200km のマントルは 50 m以下の低比抵抗値をもつ。(3) 両測線下 ともスラブ直上の比抵抗値は 150km の深さで変化し、それより深部では 50 m以下となる。またその深さでのスラブ の上には、北測線の場合は 70km より浅部に低比抵抗領域、南測線の場合は拡大軸が位置する。 これらから以下のよう な結論を導いた。(1) 上昇してきたマントルが部分溶融を起こした結果、脱水したマントルが最上部で高比抵抗な領域を 形成している。(2)100-200km 深さの比抵抗値は無水のかんらん石では説明が付かず、マントル中の水の存在あるいは溶 融体の存在によって説明される。(3) 深さ 150km におけるスラブからの脱水が、北測線の場合は浅部の低比抵抗領域を生 み出していること、南測線の場合は拡大軸下の溶融・含水状態に影響していることが示唆される。

### キーワード: ラウ, 背弧海盆, MT 法, トンガ海溝

Keywords: Lau, back arc basin, Magnetotelluric method, Tonga Trench



(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



会場:101B



時間:5月22日11:15-11:30

## ゴンドワナ初期分裂過程とコンラッドライズ Tectonic history of the Conrad Rise and initial breakup process of the Gondwana

野木 義史<sup>1\*</sup>, 佐藤 暢<sup>2</sup>, 石塚 英男<sup>3</sup>, 佐藤 太一<sup>4</sup> NOGI, Yoshifumi<sup>1\*</sup>, SATO, Hiroshi<sup>2</sup>, Hideo Ishizuka<sup>3</sup>, SATO, Taichi<sup>4</sup>

<sup>1</sup>国立極地研究所,<sup>2</sup>専修大学経営学部,<sup>3</sup>高知大学,<sup>4</sup>産業技術総合研究所 <sup>1</sup>NIDP <sup>2</sup>Sanghy Usiy, <sup>3</sup>Kooki Usiy, <sup>4</sup>CSUAIST

<sup>1</sup>NIPR, <sup>2</sup>Senshu Univ., <sup>3</sup>Kochi Univ., <sup>4</sup>GSJ/AIST

The Conrad Rise are situated in the middle of the Southern Indian Ocean between Africa and Antarctic, and regarded as one of the LIPs (large igneous provinces) related to upwelling plume activities. However, hot spot tracks associated with the Conrad Rise are not clearly established and the origin of the Conrad Rise are not well demonstrated. Moreover, the Gondwana breakup process and the relation between plume activity and breakup in the Southern Indian Ocean still remains poor-defined because of the sparse observations in this area. Total intensity and vector geomagnetic field measurements as well as swath bathymetry mapping were conducted during the R/V Hakuho-maru cruise KH-10-7 to understand the tectonic history of the Conrad Rise related to the Gondwana breakup in the Southern Indian Ocean. The dredge rock sampling were also performed at the Ob and Lena Seamounts in the Conrad Rise during the cruise. Magnetic anomaly data as well as swath bathymetry data obtained during the R/V Hakuho-maru cruise KH-09-5 are also used in this study.

Magnetic anomaly profiles with amplitude of about 300-500 nT are observed almost parallel to the west of WNW-ESE trending structures just to the south of Conrad Rise inferred from satellite gravity anomalies. These magnetic anomalies most likely indicate Mesozoic magnetic anomaly sequence. Mesozoic sequence magnetic anomalies with amplitude of about 300 nT are also obtained along the NNE-SSW trending lineaments between the south of the Conrad Rise and Gunnerus Ridge. Oceanic crusts formed during Cretaceous normal polarity superchron are found in those profiles, although magnetic anomaly 234 has been identified just to the north of the Conrad Rise. However symmetric Mesozoic sequence magnetic anomaly patterns are not observed along the WNW-ESE trending lineaments just to the south of Conrad Rise. These suggest counter part of Mesozoic sequence magnetic anomalies in the south of Conrad Rise would be found in the East Enderby Basin, off East Antarctica. Moreover, approximately one-third of the dredged rock samples at the Ob Seamount are of metamorphic origin, whereas half of recovered samples are volcanic rocks. Gravity anomaly patters in vicinity of the Ob seamount show broad positive anomalies, and are different from that around the Lena Seamount which show negative gravity anomalies around the seamount. These imply that the Ob Seamount are continental origin and have left behind in the middle of the Southern Indian Ocean by initial breakup process of the Gondwana in the Southern Indian Ocean.

キーワード:インド洋,コンラッドライズ,ゴンドワナ,磁気異常,重力異常,大陸地殻

Keywords: Indian Ocean, Conrad Rise, Gondwana, magnetic anomaly, gravity anomaly, continental crust

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.

SCG66-09

```
会場:101B
```



時間:5月22日11:30-11:45

## 南インド洋コンラッドライズから採取された火成岩類の岩石学 Petrology of igneous rocks from the Conrad rise, southern Indian ocean

佐藤 暢<sup>1\*</sup>, 野木 義史<sup>2</sup>, 石塚英男<sup>3</sup>, 佐藤 太一<sup>4</sup> SATO, Hiroshi<sup>1\*</sup>, NOGI, Yoshifumi<sup>2</sup>, ISHIZUKA Hideo<sup>3</sup>, SATO, Taichi<sup>4</sup>

<sup>1</sup> 專修大学経営学部,<sup>2</sup> 国立極地研究所,<sup>3</sup> 高知大学,<sup>4</sup> 産業技術総合研究所 <sup>1</sup>Senshu Univ., <sup>2</sup>NIPR, <sup>3</sup>Kochi Univ., <sup>4</sup>GSJ/AIST

The Conrad rise is considered to be one of the Cretaceous Large Igneous Provinces and/or of hotspots at the southern Indian ocean. However, several plate reconstruction models denied the hotpot origin because hot spot tracks associated with the Conrad rise are not clearly established. Furthermore, only one petrological investigation had been performed by Borisova et al. (1996), which reported chemical compositions including major and minor compositions similar to those from the Keruguelen plateau. They concluded that the Conrad rise is hotspot of origin. However, no lines of direct evidence are revealed to explain the hotspot or mantle plume of origin. We had a research cruise KH-10-7 (R/V Hakuho-maru), and we dredged igneous, granitic and metamorphic rocks from the Ob and Lena seamounts, the Conrad rise.

Metamorphic and granitic rocks up to 30 kg are dredged from eastern slope of the Ob seamount. Some metamorphic rocks contains the Crd-Spl symplectite indicating isothermal decompression (Gnt + Sil to Crd + Spl) under the equilibrium temperature of 700 to 750°C during the clockwise P-T evolution (Ishizuka et al., 2011). Furthermore, Ishizuka et al (2011) reported monazite CHIME and zircon U-Pb age about 1000 Ma.

Igneous rocks are mostly alkalic classified into basalt and trachy-basalt with minor amount of more alkali-rich igneous rocks. Borisova et al. (1996) reported igneous rocks from trachy-basalt to trachyte. Therefore, igneous rocks from the Conrad rise have wide compositional variations from alkalic basalt (SiO<sub>2</sub>=44 wt%) to tracheae (SiO<sub>2</sub>>60%). Such compositional variations of the Conrad rise could not be explained by fractional crystallization of basaltic magma unlike those of the Kerguelen plateau (ODP Leg 120 and 183) or Ethiopia continental rift (e.g. Natali et al., 2011). Furthermore, igneous rocks from the Conrda rise contain pyroxenitic and gabbroic xenolith originated from lower crust or upper mantle. These lines of evidences might constrain the tectonic origin of the Conrad rise.

キーワード: インド洋, コンラッドライズ, 火成岩, 岩石学 Keywords: Indian Ocean, Conrad rise, Igneous rocks, Petrology

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.

SCG66-10



時間:5月22日13:45-14:00

## 熊野海盆おける海底地殻変動モニタリング結果 Results of sea-floor crustal deformation Monitoring at Kumano Basin

田所 敬一<sup>1\*</sup>, 生田 領野<sup>2</sup>, 渡部 豪<sup>1</sup>, 永井 悟<sup>1</sup>, 安田 健二<sup>1</sup>, 坂田 剛<sup>1</sup>, 江藤 周平<sup>1</sup>, 奥田 隆<sup>1</sup> TADOKORO, Keiichi<sup>1\*</sup>, IKUTA, Ryoya<sup>2</sup>, WATANABE, Tsuyoshi<sup>1</sup>, NAGAI, Satoru<sup>1</sup>, YASUDA, Kenji<sup>1</sup>, SAKATA, Tsuyoshi<sup>1</sup>, ETO, Shuhei<sup>1</sup>, OKUDA, Takashi<sup>1</sup>

### 1名古屋大学環境学研究科,2静岡大学理学部

<sup>1</sup>Graduate School of Environmental Studies, Nagoya University, <sup>2</sup>Faculty of Science, Shizuoka University

当研究グループでは,2004年以降,熊野灘の3ヵ所(KMN,KMS,KMEサイト)で,GPS?音響結合方式による海底 地殻変動モニタリングを実施している.これまでの観測回数は,KMNで16回,KMSで20回,KMEで7回である.こ れらの観測で得られたデータを解析して各サイトにおける変位速度ベクトルを推定するにあたり,まず,データの質の 向上のため,これまで得られた全データに対して以下の処理を行った:

(1)音響測距波形の再読み取り

海面および船体での反射波が測距信号に混入しており,自動相関処理では反射波の到達時刻を直達波の到達時刻であると誤認識する場合があるため,正しい直達波の到達時刻を読み直した.

(2) キネマティック GPS 測位結果の異常値の削除

衛星受信状態の悪い時間帯には異常な測位結果が得られることがあるため,そのような時間帯のキネマティック GPS 測位結果を削除した.

(3) 姿勢測定データの質の異常値の削除

姿勢測定データに見られるバイアス等の異常値を除去した.

上記の処理の後に,各エポックの海底ベンチマーク座標を決定した.その際,過去の全データを用いて海底ベンチ マーク形状を固定して,その重心位置の移動のみを求めた.各エポックの座標値をもとに,ロバスト推定法(Tukey の Biweight 推定法)によって直線フィッティングを行ってトレンドを推定し,その直線の傾きから Sella et al. [2002] による REVEL (Recent Plate Velocities)モデルを用いて計算したアムールプレートの剛体運動成分を差し引くことにより,各 サイトにおけるアムールプレートに対する水平変位速度を求めた.求められた変位速度ベクトルは,KMN サイトでは N75?W 方向に 39 mm/yr,KMS サイトではN69?W 方向に 43 mm/yr,KME サイトではN75?W 方向に 42 mm/yr であり, その誤差は 5?10 mm/yr であった.得られた変位速度ベクトルの向きと大きさは,いずれのサイトにおいても大局的には フィリピン海プレートの収束にともなう定常的な地殻変動と一致している.

キーワード:海底地殻変動,南海トラフ,熊野海盆,巨大地震



(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-11

会場:101B

# 海底地殻変動観測より推定される南海トラフのすべり欠損速度(再考) Slip deficit at the Nankai subduction zone inferred from seafloor geodetic observations (second thought)

渡部 豪<sup>1\*</sup>, 田所 敬一<sup>1</sup>, 生田 領野<sup>2</sup>, 永井 悟<sup>1</sup>, 奥田 隆<sup>1</sup>, 安田 健二<sup>1</sup>, 坂田 剛<sup>1</sup>, 久野 正博<sup>3</sup> WATANABE, Tsuyoshi<sup>1\*</sup>, TADOKORO, Keiichi<sup>1</sup>, IKUTA, Ryoya<sup>2</sup>, NAGAI, Satoru<sup>1</sup>, OKUDA, Takashi<sup>1</sup>, YASUDA, Kenji<sup>1</sup>, Tsuyoshi Sakata<sup>1</sup>, Masahiro Kuno<sup>3</sup>

<sup>1</sup> 名古屋大学, <sup>2</sup> 静岡大学, <sup>3</sup> 三重県水産研究所 <sup>1</sup>Nagoya Univ., <sup>2</sup>Shizuoka Univ., <sup>3</sup>Mie Pref. Fisheries Research Inst.

フィリピン海プレートは,4-6 cm/yrの速度で南海トラフより西南日本下に沈み込んでおり,南海・東南海・東海地震 のようなプレート間巨大地震を約100-150 年の周期で繰り返し発生させている.地震調査研究推進本部による報告では, 2011 年 1 月 1 日から 30 年以内のそれぞれの地震の発生確率は,東海地震については 87%,東南海・南海地震について は 60-70% とされている.また,歴史地震の記録では,東海から南海にかけて連動型地震として発生したケースが複数回 あることが明らかにされており,連動した場合には災害が拡大することが懸念される.したがって,プレートの沈み込 みによって生じる地殻変動の時空間変化よりプレート境界面の固着状態を把握することは非常に重要である.これに関 連して,名古屋大学では,駿河トラフ(駿河湾)・南海トラフ(熊野灘)において,GPS/音響結合方式による,海底地殻 変動観測を 2004 年以降くり返し実施している.現在,海底地殻変動観測の測位精度は,1回の観測あたり1-5 cm,長期 的なトレンド推定精度は,約2 cm/yrのレベルに達し,観測システムの開発段階から地殻変動実測の段階へシフトしつつ ある.また,近年では,海域で発生した地震の地殻変動を海底地殻変動観測により捉えた例(Sato et al., 2011; Tadokoro et al., 2006)や,地震後のプレート境界面の固着状態の回復過程を捉えた例(Sato et al., 2010)が報告されており,海域 を震源とする地震に関して,より近傍で地殻変動を捉えることに成功している.

南海トラフには,海上保安庁,東北大学,名古屋大学のそれぞれの研究機関が展開・維持を行っている海底地殻変動 観測点が合計10カ所ほど存在する.このうち,名古屋大学の観測点については,南海トラフの変形フロントから60-80 km離れた地点に3カ所設置されている.2005-2010年の観測から,アムールプレートに対して,これら3カ所の観測点 がおおよそN68-75°W方向に35-42 mm/yrの速度で変動している結果が得られた.本研究では,国土地理院のGPS連続 観測網(GEONET)で1996-2006年に観測されたデータより推定されたGPS速度場(Liu et al., 2010)と名古屋大学の観 測および海上保安庁の観測により得られた海底地殻変動速度を用いて,南海トラフのすべり欠損速度を逆解析を行うこ とで推定した.解析には,Hirose et al.(2008)で地震学的に推定された,フィリピン海プレートのプレート上面形状の データを用い,四国西部沖合から駿河湾にかけての領域に三角形要素で近似した300個程度の断層を設定した.さらに, 先験情報として,Yoshioka and Murakami(2007)で計算されたフィリピン海プレート上面の温度構造を基にプレート間 の固着強度を仮定し,アムールプレートに対するフィリピン海プレートの相対運動速度(Sella et al., 2002)を各断層に 与えてグリーン関数の計算を行った.これらの結果から,南海地震想定震源域にあたる,四国西部から四国中部沖合で は,すべり欠損速度が50-60mm/yrの大きな領域が示され,東南海地震想定震源域の紀伊半島以東から東海地方の沖合で は,すべり欠損速度が20-30mm/yr程度であることが確認された.

謝辞: 本研究は,文部科学省の受託研究「海底地殻変動観測技術の高度化」により実施しました.観測にご協力いた だいた三重県水産研究所の調査船「あさま」の乗組員・関係者の皆様に深く感謝致します.また,海上保安庁の海底地 殻変動観測より得られた地殻変動速度を使用させて頂きました.

キーワード: 海底地殻変動観測, 南海トラフ, すべり欠損速度, GPS, 連動 Keywords: Seafloor geodetic observation, Nankai Trough, Slip deficit rate, GPS, Interlocking

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.





時間:5月22日14:15-14:30

# 駿河湾における海底地殻変動モニタリング Monitoring of seafloor crustal deformation using GPS/acoustic techniques at the Suruga trough

安田 健二 <sup>1</sup>\*, 田所 敬一 <sup>1</sup>, 生田 領野 <sup>2</sup>, 渡部 豪 <sup>1</sup>, 永井 悟 <sup>1</sup>, 江藤 周平 <sup>1</sup>, 坂田 剛 <sup>1</sup>, 佐柳 敬造 <sup>3</sup> YASUDA, Kenji<sup>1</sup>\*, TADOKORO Keiichi<sup>1</sup>, IKUTA ryoya<sup>2</sup>, WATANABE Tsuyoshi<sup>1</sup>, NAGAI Satoru<sup>1</sup>, ETO Shuhei<sup>1</sup>, SAKATA Tsuyoshi<sup>1</sup>, SAYANAGI Keizo<sup>3</sup>

<sup>1</sup>名古屋大学大学院環境学研究科,<sup>2</sup>静岡大学,<sup>3</sup>東海大学

<sup>1</sup>Graduate School of Environmental Studies, Nagoya University, <sup>2</sup>Shizuoka University, <sup>3</sup>Tokai University

GPS/音響結合方式を用いた観測は Spiess et al.(1998) から観測が行われており、日本においては日本海溝や駿河トラフ、 南海トラフ等の海域で、観測が行われている。現在、1回の観測において1<sup>--</sup>数 cm 程度の精度で海底の観測点の位置を求 めることができ繰り返し観測を行うことにより、海底での変位速度ベクトルを求めている。最近の観測例としては、2011 年3月11日に発生した東北地方太平洋沖地震の際に、海底において明瞭な地殻変動が観測されている (Sato et al., 2011)。 さらに、Ito et al. (2011) では、海底地殻変動のデータと陸上にある GPS の測位データを用いて、海域での地震時のすべ り分布が求められている。想定されている東海や東南海地震のような海溝型巨大地震は海底下に震源域があり、想定震 源域近傍で海底地殻変動を観測するのが重要である。

駿河湾では、東海地震の想定震源域である駿河トラフを挟み込むような形に2点の観測点を設け、観測を行っている。 観測期間は2005年から2011年で、西側の観測点では計14回、東側の観測点では計13回の観測が行われており、1回 の観測における観測時間は6~12時間程度である。本研究では、過去の観測により得られた全データについて、以下の作 業を行いデータの質を向上させ、再解析を行った。1)音響測距データからは走時を読み取る際に、海面や船底で音波が 反射してくる所に相関係数のピークがたってしまうことがある読み取りミスがあり、それらの影響を取り除いた。2)船 の姿勢のデータの異常な測定値(船の方向が0.2秒で1度以上変動する等)を除去した。また、データが欠損している時 間帯では内挿を施していたが、うまく内挿できていないのがわかり、この時間帯のデータを除去した。3)GPS データか らは衛星捕捉状態などの影響によりデータが不安定な時間帯があり、その時間のデータを除去した。また船の姿勢同様、 データが欠損している時間帯について除去した。

質の向上したデータを再解析することにより、各エポックの位置決定結果をもとにアムールプレートに対する変位速度を求めた。1回の観測における残差のRMSは0.27ms小さくなった。駿河トラフ東側の観測点ではN99°Wに4.7±1.2 cm/yrという変位速度が求められた。国土地理院が設置している伊豆半島のGPSの変動速度と比較すると、誤差を含めて有意な差ではなく、求められた海域での変位速度は、陸上の観測結果と整合性があるといえる。また、駿河トラフの西側のGPSの変位速度と駿河トラフ東側の海底の観測点の変位速度を比較すると、数mm/yr程度の有意な変動が観測され駿河トラフを挟んだ観測点は収縮傾向にあるという結果になった。

キーワード: 海底地殻変動, GPS/音響測距手法, 駿河トラフ, モニタリング, 反射波 Keywords: seafloor crustal deformation, GPS/acoustic techniques, Suruga trough, monitering, reflected waves

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-13

時間:5月22日14:30-14:45

## 海上保安庁における海底地殻変動観測の最近の取組 Recent efforts for GPS/acoustic seafloor geodetic observation by Japan Coast Guard

佐藤 まりこ<sup>1\*</sup>, 石川 直史<sup>1</sup>, 氏原 直人<sup>1</sup>, 渡邉 俊一<sup>1</sup>, 藤田 雅之<sup>1</sup>, 望月 将志<sup>2</sup>, 浅田 昭<sup>2</sup> SATO, Mariko<sup>1\*</sup>, ISHIKAWA, Tadashi<sup>1</sup>, UJIHARA, Naoto<sup>1</sup>, WATANABE, Shun-ichi<sup>1</sup>, Masayuki Fujita<sup>1</sup>, MOCHIZUKI, Masashi<sup>2</sup>, Akira Asada<sup>2</sup>

1海上保安庁海洋情報部,2東大生産研

<sup>1</sup>Hydrogr. and Oceanogr. Dept. of Japan, <sup>2</sup>IIS, Univ. of Tokyo

海上保安庁海洋情報部では、東京大学生産技術研究所の技術協力の下、GPS/音響測距結合方式による海底地殻変動観 測を実施している。我々の海底基準点は、主に日本海溝及び南海トラフ沿い陸側に設置しており、測量船による繰り返 し観測を行っている。

2008 年からは、観測効率の向上と観測データの空間バランスの改善による安定性の向上を目指して、測量船「明洋」 (550 トン)の船底に音響トランスデューサ(送受波器)を常設し、航走観測を開始した。航走観測の実現により、従来 の漂流観測よりも安定した観測結果が得られるようになった。また 2009 年からは、既設の海底局の更新作業を開始し、 長期間の観測を行う体制を確保している。

これまでの観測から、海洋プレートの沈み込みに伴う定常的な地殻変動や地震に伴うコサイスミック変動の検出に成功している。特に、2011年3月11日に発生した東北地方太平洋沖地震(M9.0)では、震源のほぼ真上の海底基準点が 東南東方向に24m移動し、3m隆起したことを捉え、海溝付近での大きなすべりを観測で実証した。その後も観測を継続し、地震後の海底の動きを監視している。

本講演では、海上保安庁海洋情報部の海底地殻変動観測の最近の取り組みについて紹介する。

### 1. 観測面

(1) 南海トラフへの海底基準点の増設

東海・東南海・南海地震の想定震源域における観測を強化するため、既に設置されている御前崎沖から室戸岬沖までの6点の海底基準点に加え、新たに9点の海底基準点を西側及び陸側に設置し、面的に海底地殻変動観測を行う体制を 整備した。これにより、海域における地殻変動速度の空間分布についての知見が得られるものと期待される。

(2)中型測量船「海洋」への観測機器の設置

2008 年 3 月の中型測量船「明洋」、2010 年 12 月の大型測量船「拓洋」(2400 トン)に続き、2012 年 3 月に中型測量 船「海洋」(550 トン)にも海底地殻変動観測用の観測機器を搭載する予定である。今後は 3 隻体制で海底地殻変動観測 を行うこととしている。

2. 解析面

我々は、より高精度な位置決定を目指して、航走観測による安定性の向上を生かした新たな解析手法「重心推定法」 (松本ほか、2008)の検討を進めてきた。この手法は、海底に設置されている4台の海底局の相対位置関係を固定して、 海底局アレイの変位量を3次元的に求めることにより、最も大きな誤差要因である海中の音速構造の推定誤差を低減し、 測位精度を向上させようというもので、水平方向のみならず、上下方向の地殻変動を検出できる可能性がある。

今般、東北地方太平洋沖地震前の観測データについて重心推定法で再解析を行い、これまで成果をあげてきた日本海 溝のみならず南海トラフ沿いの海底基準点においても安定した移動速度を求めることに成功した。

今後は、「重心推定法」による観測結果を公表していく予定である。

キーワード: 海底地殻変動観測, 宮城県沖, 南海トラフ Keywords: seafloor geodetic observation, off Miyagi Prefecture, Nankai Trough

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-14

```
会場:101B
```

### 海底基準点増設に伴う海底地殻変動観測の効率化に向けての検討 Study for the efficient seafloor geodetic observation planning

渡邉 俊一<sup>1</sup>\*, 佐藤 まりこ<sup>1</sup>, 石川 直史<sup>1</sup>, 氏原 直人<sup>1</sup> WATANABE, Shun-ichi<sup>1</sup>\*, SATO, Mariko<sup>1</sup>, ISHIKAWA, Tadashi<sup>1</sup>, UJIHARA, Naoto<sup>1</sup>

<sup>1</sup> 海上保安庁海洋情報部 <sup>1</sup>JHOD, JCG

海上保安庁海洋情報部は、東京大学生産技術研究所との技術協力の下、測量船を用いた GPS/音響測距結合方式による 海底地殻変動観測を、主に日本海溝及び南海トラフ沿いの陸側に設置した海底基準点で実施している。本観測は、海洋プ レートの沈み込みに伴う陸側のプレートの変動を、海底基準点の位置の時系列として求めることを目的としており、こ れまでに海洋プレートの沈み込みに伴う地殻変動や地震に伴う変位を検出することに成功している。

2011 年度には、南海トラフ沿いの海域において新たに観測点を9点設置した。この増設によって、より稠密で面的な 地殻変動速度の観測が可能になる。その一方で、海底基準点の増設に伴って、限られた時間の中で既存点での観測を継 続しつつ、新設点において十分に信頼できる移動速度データを獲得できるような観測計画をデザインすることが求めら れる。つまり、各点の観測時間と観測精度、観測頻度を最適化するのであるが、その際に、移動速度データの信頼性を 評価する指標が必要となる。

観測データが蓄積されるほど、求まる移動速度の値は一定の値に収束していく。この収束速度を、既設点で観測された実際のデータおよび様々に仮定した観測計画に対して見積もり、観測計画の最適化のための評価軸とする。本発表では、実際に算出した収束速度を示し、それに基づいて効率的な観測計画を提案する。

キーワード: 海底地殻変動観測 Keywords: seafloor geodetic observation

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-P01 会場:コンベンションホール

ール 時間:5月22日15:30-17:00

## 九州南方沖に位置する鬼界カルデラの構造 The structure of the Kikai submarine caldera in the southern off Kyushu, Japan

### 池上 郁彦 $1^*$ , 清川 昌-1, 大岩根 尚 $2^$ , 中村 恭之 $3^$ , 亀尾 桂 $4^{-1}$ , 上芝 卓也 $1^{-1}$ , 蓑和 雄人 $1^{-1}$

IKEGAMI, Fumihiko<sup>1\*</sup>, KIYOKAWA, Shoichi<sup>1</sup>, OIWANE, hisashi<sup>2</sup>, NAKAMURA, Yasuyuki<sup>3</sup>, KAMEO, Katsura<sup>4</sup>, UESHIBA, Takuya<sup>1</sup>, MINOWA, Yuto<sup>1</sup>

### <sup>1</sup>九州大学,<sup>2</sup>国立極地研究所,<sup>3</sup>JAMSTEC,<sup>4</sup>東京大学大気海洋研究所

<sup>1</sup>Kyushu University, <sup>2</sup>National Institute of Polar Research, <sup>3</sup>JAMSTEC, <sup>4</sup>Atmosphere and Ocean Research Institute, University of Tokyo

### 1. Introduction

Kikai Caldera (Matsumoto, 1943) is a mostly submerged caldera complex located in the southern Japan 40 km off Kyushu Island. Two islands, i.e. Satsuma Iwo-jima and Takeshima, are the only parts above the sea level while numerous submarine peaks are scattered on and below the sea level.

Kikai Caldera is believed to be the source of Akahoya tephra (Machida and Arai, 1978). The date of the eruption was determined as 7300 cal. BP (Fukusawa, 1995), and that is the most recent VEI-7 class eruption in the eastern margin of Asia. Intense earthquakes (Naruo and Kobayashi, 2002) and tsunami (Geshi, 2009) are presumed to have taken place at the climax of the eruption. There are two other series of giant eruption deposits that are considered to have originated from the Kikai Caldera complex and this indicates that it has been serving as an eruptive center for the past 150,000 years at least.

### 2. Methods

We conducted a number of seismic reflection observations in two survey cruises (KT-10-18 and KT-11-11) in 2010 and 2011 using a research ship Tansei-maru of JAMSTEC. The sound source was a 150 cubic inches G-I gun with 10 seconds of shot interval, and a 48-channel streamer cable was used for acquisition. Totally 25 profiles were obtained.

### 3. Interpretations of the results

First, the entire caldera has an asymmetrical structure with its floor aslant. While a clear, steep normal fault is observed in the west of the southern caldera perimeter, the entire northern part and some parts of the eastern perimeters are collapsed into blocks like slumps.

Second, the central mountainous area seems to mostly consist of pre-caldera body not likely to have been formed by post-Akahoya volcano. It is collapsed northeastward and its deposits are buried by several thick facies of possibly including Akahoya Eruption.

Third, another caldera that has not been hitherto recognized has been discovered. There is a 10 km wide sharp plunge of acoustic basements below the thick deposits in the southeastern end of the Kikai Caldera. Its location matches the circular negative Bouger anomalies (Onodera et al., 2010). The caldera should be formed before Akahoya Eruption because its rim where overlaps present Kikai Caldera perimeter is missing.

キーワード:海底カルデラ,物理探査,熱水系,海洋地質,海底火山

Keywords: Marine Caldera, Seismic Observations, Hydrothermal, Marine Geology, Submarine Volcano

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-P02

会場:コンベンションホール

### 伊豆弧、明神凹地周辺の玄武岩および珪長質火山岩の岩石化学 The geochemical characteristics of basaltic and acidic volcanics around the Myojin depression in the Izu arc

原口 悟<sup>1\*</sup>, 町田嗣樹<sup>2</sup>, 加藤泰浩<sup>3</sup> HARAGUCHI, Satoru<sup>1\*</sup>, Shiki Machida<sup>2</sup>, Yasuhiro Kato<sup>3</sup>

1 東京大学大気海洋研究所, 2 早稲田大学創造理工学部, 3 東京大学大学院工学系研究科

<sup>1</sup>Atmosphere and Ocean Research Institute, <sup>2</sup>Waseda University, <sup>3</sup>School of Engineering Unibersity of Tokyo

伊豆小笠原弧の明神礁の西側に位置する明神凹地の周囲には環状に小海山が分布しており、北側に位置するベヨネーズ海丘カルデラからは活発な熱水活動および硫化物鉱床が発見されている。また、凹地の東側には南北に伸長する火山性の小海丘列が複数存在しており、環状の火山岩体を連結するように見える。この火山岩体の環状分布とそれを連結する岩脈の組み合わせは北鹿地域の黒鉱鉱床の分布に似ており、実際にベヨネーズ海丘カルデラに熱水鉱床が確認されていることから、黒鉱鉱床形成過程とリフト帯内の熱水活動との関係が注目されている(Tanahashi et al. 2008)。また、明神リフト以外のリフトでも複数の火山性小海丘で熱水性と思われるチムニーが発見されている(Urabe and Kusakabe 1990)。これらの調査に基づき、東大海洋研淡青丸 KT09-12 航海は明神リフトにおける熱水鉱床探査を目的として 2009 年 7 月に行われた。同航海では CTD による海水採取、グラビティコアラーによる堆積物採取とともにドレッジによる岩石採取が行われ、多くの火山岩が採取されている。本研究ではこの火山岩および 1995 年の MOANA WAVE 号 MW9507 航海によるドレッジで採取された火山岩から、明神リフトにおけるマグマ発生過程を考察し、熱水活動による鉱床形成の可能性を考察する。

KT09-12 航海のドレッジは凹地北側の第2ベヨネーズ海丘、凹地南の第3ベヨネーズ海丘と凹地東側の小海丘列(ド ラゴンボーンヒル)で行われ、ドラゴンボーンヒルからは玄武岩が、第2、第3ベヨネーズ海丘からは珪長質火山岩が 採取されるとともに、第3ベヨネーズ海丘からは珪長質深成岩も採取された。

明神リフトを含むリフト帯の火山岩は東側が deplete し、西側が enrich した島弧横断方向の組成変化を示す (e.g. Machida et al., 2008)。ドラゴンボーンヒルは火山フロントに近いところに位置しており、一連の島弧横断方向の組成変化の範囲 に入る deplete した組成を示す。一方で、火山フロントの火山である須美寿カルデラと比較するとドラゴンボーンヒルの 玄武岩は MgO (>6wt%) および TiO<sub>2</sub> (>0.88%) に富み、SiO<sub>2</sub> 量がより低い (<50wt%)。また、ドレッジ点ごとの SiO2 量 の幅は 1%程度と非常に狭い。明神リフトの他のサイトの火山岩も流紋岩まで含めて SiO<sub>2</sub> 量の幅は 2%程度と狭く、玄 武岩、流紋岩が分化トレンドを示す須美寿カルデラの火山岩とは対照をなしている。Tamura et al. (2009) は明神リフトを 含む伊豆弧中部の流紋岩を化学的特徴から火山フロントの玄武岩火山に付随し、deplete している R1、玄武岩火山間のカ ルデラ火山に産し、やや enrich している R2、背弧側のリフト帯に産し、より enrich する R3 に区分し、これらの流紋岩 は火山フロント火山からのマグマの貫入を熱源として島弧地殻が部分溶融して発生したと解釈した。ドラゴンボーンヒ ルの火山岩は地理的に最も近い須美寿カルデラ火山の玄武岩組成からは明瞭に区分されることから、須美寿カルデラと は別に独立して玄武岩マグマが発生したと考えられる。また、明神凹地周辺以外のリフト帯玄武岩も同様に火山フロントの玄武岩からは組成が区分され、火山フロントのマグマとは別に玄武岩マグマが生じたと考えられる。このため、火山フロントからの間接的な熱の伝播の可能性はあるものの、背弧側への長距離の直接的なマグマの貫入は起こっていな かったと考えられる。

一方、リフト帯の流紋岩もまた玄武岩と同様に島弧横断方向の組成変化を示し、明神凹地をとりまく小海山の流紋岩 は Tamura et al. (2009) による R2 に、より背弧側から採取された流紋岩は R3 に相当する化学的特徴を示した。この組成 の違いは流紋岩マグマを発生した中部地殻の組成の違いに起因すると考えられ、玄武岩の島弧横断方向の組成変化との 調和から、島弧横断方向にマントルが組成変化しており (e.g. Haraguchi et al., 2011, Ishiuzka et al., 2011)、これが玄武岩 マグマから珪長質マグマへと影響を及ぼしていると解釈される。

キーワード: 島弧リフト帯, マグマ発生過程, 珪長質火山活動, 熱水活動 Keywords: Intra-arc rift zone, Magma genesis, Acidic Volcanism, Hydrothermal activity

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-P03 会場

会場:コンベンションホール B

時間:5月22日15:30-17:00

## 北部明神リフト域において採取された火成岩-主に酸性深成岩-Igneous rocks about North Myojin back-arc rift zone -mainly acid plutonic rocks-

志多伯 龍一<sup>1</sup>\*, 片山 陽平<sup>3</sup>, 坂本 泉<sup>1</sup>, 岡村 聡<sup>2</sup>, 住澤 潤樹<sup>3</sup> SHITAHAKU, Ryuichi<sup>1</sup>\*, Youhei Katayama<sup>3</sup>, Izumi Sakamoto<sup>1</sup>, Satoshi Okamura<sup>2</sup>, Junki Sumizawa<sup>3</sup>

1 東海大学, 2 北海道教育大学, 3 東海大学卒

<sup>1</sup>Tokai University, <sup>2</sup>Hokkaido University of Education, <sup>3</sup>Graduate of Tokai University

伊豆・小笠原弧の火山フロント上においては明神海丘カルデラ、明神礁カルデラ、水曜海山、木曜海山などの黒鉱型熱 水鉱床が分布している。しかしながら、背弧域においてはベヨネーズ海丘の白嶺鉱床の報告のみである。東北日本弧に おいては大規模な黒鉱鉱床は背弧域において多く存在することが知られており、このことから、背弧域での大規模な黒 鉱熱水鉱床の存在が推定される。

東海大学では北部明神リフト域、および「白嶺鉱床」の存在で注目されるベヨネーズ周辺海域において海洋性島弧の 発達過程の解明、海底熱水鉱床探査を目的とした海洋調査を2009~2011年にかけて調査船「望星丸」を用いて行った。 北緯31度58分、東経139度45分に位置するベヨネーズ海丘では採泥調査の結果、主に珪長質軽石、炭酸塩岩、中央火 口丘においてはデイサイト岩片、白嶺鉱床からは熱水硫化物が採取された。ベヨネーズ海丘から南西方向約20kmに位 置する第3ベヨネーズ海丘の北側に位置する楕円形の凹地(東西約1.7 、南北約1)では玄武岩や珪長質軽石に加え、 ミアロリティック孔隙が観察される酸性深成岩(長径約40cm)が採取された。背弧域において酸性深成岩が採取された報 告は初めてである。調査の結果より、1)北部明神リフトでは流紋岩質の火山活動、玄武岩質の火山活動の存在が明らか になり、バイモーダル火山活動があることが確認された。2)酸性深成岩はトーナル岩であり、化学組成では低カリウム系 にプロットされる。このトーナル岩は北部伊豆・小笠原弧の中部地殻を構成するものに対比され、火山フロントや丹沢地 塊のトーナル岩と類似していることから中部地殻が火山フロントのみならず背弧域まで広く分布していると推定される。 本調査により背弧域においてもバイモーダル火山活動や中部地殻相当の深成岩の存在が明らかになった。

キーワード: ベヨネーズ海丘, 背弧, 酸性深成岩, 北部明神リフト, トーナル岩, 中部地殻 Keywords: Bayonnaise knoll, back-arc, acid plutonic rocks, North Myojin back-arc rift zone, tonalite, middle crust

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-P04

会場:コンベンションホール

## マリアナ南端部海域の海底地形・地質・岩石精密調査 研究船トーマス・トンプソン ン号 TN273 研究航海速報

ン号 TN273 研究航海速報 Geological and petrological studies in the southern Mariana margin, –R/V Thomas G.Thompson TN273 Cruise quick report–

石井 輝秋<sup>1\*</sup>, Fernando MARTINEZ<sup>2</sup>, Katherine A. KELLEY<sup>3</sup>, Robert J. STERN<sup>4</sup>, 小原泰彦<sup>5</sup>, 19 名の乗船研究者<sup>6</sup> ISHII, Teruaki<sup>1\*</sup>, Fernando MARTINEZ<sup>2</sup>, Katherine A. KELLEY<sup>3</sup>, Robert J. STERN<sup>4</sup>, Yasuhiko OHARA<sup>5</sup>, TN273 Cruise on board 19 scientists<sup>6</sup>

<sup>1</sup> 公益財団法人深田地質研究所, <sup>2</sup>University of Hawaii, <sup>3</sup>University of Rhode Island, <sup>4</sup>University of Texas at Dallas, <sup>5</sup> 海上保 安庁, <sup>6</sup>University of Washington, Seattle, etc

<sup>1</sup>Fukada Geological Institute, <sup>2</sup>University of Hawaii, <sup>3</sup>University of Rhode Island, <sup>4</sup>University of Texas at Dallas, <sup>5</sup>Hydrographic and Oceanographic Department of Japan, <sup>6</sup>University of Washington, Seattle, etc

はじめに:米国シアトル・ワシントン大学・海洋研究所の研究船トーマス・トンプソン号(約3000t,80m)によるTN273 航海は2011年12月22日(木)グアム島アプラ港出港 - 2012年01月22日(日)同港入港の32日間で行われた。乗船 研究者は首席研究員のFernando Martinezを含め総勢22名で、航海の研究課題は<マリアナ南東部前弧海嶺域およびマリ アナトラフ最南端部拡大域における海洋性島弧のテクトニクスと火成活動の探索>であった。この海域ではマグマ活動を 伴う拡大段階からリフティング段階への変移に伴う、火成活動と地殻変動の変化が読み取れる。それは、沈み込むスラ プや海溝からの距離の変化に応じ、沈み込み開始時の火成活動や地殻変動の差異に関する情報が得られることを意味し ている。

調査海域:(A)マリアナトラフ最南端海嶺部すなわちマラノ-ガダオ海嶺、(B)南部マリアナ海底火山列を含むマリアナ南東端前弧リフト帯域、即ちフィナ-ナグ火山列及びマリアナ南東端背弧海嶺を含む海域、(C)2010年に<しんかい6500>の第1234 潜航調査(観察者:石井)により南部マリアナ海溝陸側斜面(チャレンジャー海淵の北東約80 km)の水深 5625m で発見された<しんかい湧出域(SSF)>(Ohara et al, 2012)。

調査項目:(a) 深海曳航式ボトムプロファイラーとサイドスキャンソナー IMI-30 による底質マッピング、(b) ワックスコ アによるマラノ-ガダオ海嶺からの新鮮なガラスの採集、(c) ドレッジによる火成岩の採集、(d) 母船搭載の Simurad EM302 による海底地形マッピングおよび重力・磁力測定、(e)MAPR(小型自律型プルーム記録器) による温度、水圧、酸化還元 度、懸濁度測定によるプリュウーム探査。

調査結果:(a) 深海曳航式ボトムプロファイラーとサイドスキャンソナー IMI-30 による、上記 3 海域での底質マッピ ングは首尾よく行われた、しかし残念なことに SSF ではボトムプロファイラーのデータが得られなかった、(b) サイドス キャンソナーマップに基き選定したマラノ-ガダオ海嶺の 6 サイトのワックスコアで、新鮮なガラスが採集された、(c) サ イドスキャンソナーマップに基き選定した 45 サイトでのドレッジでは、マラノ-ガダオ海嶺、マリアナ南東端前弧海嶺、 及びフィナ - ナグ火山列から火成岩が採集された、(d) 母船による海底地形マッピング、重力・磁力測定は計画どうり成 功裡に行われた、(e)MAPR(小型自律型プルーム記録器) による測定では新たな熱水プリュウームの存在を示唆するデー タが得られた。

全体的な印象:研究船トーマス・トンプソン号は、船長以下チームワークの良い有能な20名の乗組員にささえられた 機能性能の高い魅力的な研究船である。本航海では目標地点でのマッピング、試料採集共に成果は大であった。此れはハ イテク機器ばかりでなく、ドレッジやワックスコアといったロウテクを含む技術的、科学的先人からの伝承に負うとこ ろが大であると考えられる(しかし、後者に関しては継承が万全で有るとは言えない点も見られた)。更に今後、陸上実 験室での地質学的及び地球物理学的データ解析や採集試料の分析により、特異な沈み込み帯でのテクトニクス及び火成 活動の理解が深まるであろう。

引用文献:

Y. Ohara, M. K. Reagan, K. Fujikura, H. Watanabe, K. Michibayashi, T. Ishii, R. J. Stern, I. Pujana, F. Martinez, G. Girard, J. Ribeiro, M. Brounce, N. Komori, M. Kino (2012), A serpentinite-hosted ecosystem in the Southern Mariana Forearc, Proceedings of the National Academy of Sciences of USA (in press).

### キーワード:研究船トーマス・トンプソン号,南部マリアナ前弧域,しんかい湧出域,深海曳航式サイドスキャンソナー IMI-30, TN273研究航海

Keywords: R/V Thomas G. Thompson, the southern Marian forearc, the Shinkai Seep Field (SSF), deep-towed sidescan sonar IMI-30, TN273 Cruise

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-P05

会場:コンベンションホール

# これまでの精密測深調査に基づく台湾東方の南西琉球域・西フィリピン海盆の精密海底地形(続報)

New precise topographic map of the southwestern Ryukyu area off the eastern coast of Taiwan (new version)

松本 剛<sup>1</sup>\*, 中村 衛<sup>1</sup>, 新城竜一<sup>1</sup> MATSUMOTO, Takeshi<sup>1</sup>\*, NAKAMURA, Mamoru<sup>1</sup>, SHINJO, Ryuichi<sup>1</sup>

### $^{1}$ 琉球大学

<sup>1</sup>University of the Ryukyus

台湾、南西琉球弧、西フィリピン海北端部は、(1)フィリピン海プレートの北西方向の運動に伴い、ルソン弧が東方よ り衝突することによって、現在の台湾の造山運動が引き起こされている、(2)フィリピン海プレートはまた、南西諸島海 溝の下に沈み込み、特にこの海域で海溝型巨大地震を頻繁に引き起こしている、(3)一方、台湾の南方ではユーラシアプ レート側がマニラ海溝でフィリピン海プレートの下に沈み込んでいる、といった複雑なテクトニクスの場にある。筆者ら は、このような台湾の造山運動・衝突テクトニクスを考察する上で南西琉球弧がこれに果たす役割を検証するため、台湾 の衝突テクトニクスを解明することを目的とした米・台共同研究 TAIGER Project(2004-2009) に参加するとともに、これ まで JAMSTEC 船等を用いて 1990 年以降に同海域で実施して来た精密海底地形調査の結果を集大成し、沖縄トラフから 琉球島弧・前弧域・海溝域・西フィリピン海盆北部に至る最新の海底地形図を作成して、2010年の日本地球惑星科学連合 大会で、ポスター発表を行った。この図では、2009年に実施された R/V Marcus G. Langseth の EM-122 測深機によるデー タも含む、当時の手元のマルチビーム音響測深データを全て反映させた。一方、近年、米国 NOAA/NDGC のサイトには Marine Trackline Data と併せて、マルチビーム音響測深データも公開され始めており、今般、本海域のこれらのデータも 加えて、海底地形図を再度作成し、複雑なテクトニクスの解明に資する基礎データを整理することとした。新たに加えら れたデータは、R/V Marcus G. Langseth 2 航海、R/V Melville 2 航海、R/V Roger Revelle 7 航海、R/V Kilo Moana 2 航 海、R/V Maurice Ewing 3 航海により、1995~2010 年に取得されたものである。NOAA/NDGC のサイトでは各船舶装備 のマルチナロービーム音響測深機の生データ(.tgz 圧縮済)が公開されているが、機種及び MB-SYSTEM 上で扱う際の フォーマット番号 (例: JAMSTEC 船の SEABEAM2112 では「41」) も同時に公開されており、そのまま MB-SYSTEM のコマンドで non-gridded xyz 形式に変換することが可能である。これらのデータを加えることにより、台湾南方(マニ ラ海溝域)、南東方(Gagua 海嶺)、及び北東方(沖縄トラフ西端部)のデータが充実した。特に Gagua 海嶺の不連続性 の構造がより詳細に示された。Gagua 海嶺のある 123 °E の西側の花東海盆は、その東側の西フィリピン海盆の特徴とは 大きく異なり、全体的に地形の起伏に乏しい。しかし、花東海盆中央部には蛇行した深海長谷があり、Gagua 海嶺地殻ま で達している。一方、海盆西部、台湾東岸沖の陸棚の沖合に多くの地辷り痕も見られることが明らかとなり、過去の津 波発生の可能性についても検証の必要がある。

キーワード: 台湾, 琉球弧, 沖縄トラフ, 西フィリピン海, 花東海盆 Keywords: Taiwan, Ryukyu Arc, Okinawa Trough, West Philippine Basin, Huatung Basin

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



時間:5月22日15:30-17:00

SCG66-P06 会場:コンベンションホール

## 音響による海底熱水観察手法の開発 Development of acoustic observation method for seafloor hydrothermal flow

望月 将志<sup>1\*</sup>, 田村 肇<sup>2</sup>, 浅田昭<sup>1</sup>, 木下 正高<sup>2</sup>, 玉木 賢策<sup>3</sup> MOCHIZUKI, Masashi<sup>1\*</sup>, TAMURA, Hajimu<sup>2</sup>, Akira Asada<sup>1</sup>, KINOSHITA, Masataka<sup>2</sup>, TAMAKI, Kensaku<sup>3</sup>

<sup>1</sup> 東京大学生産技術研究所, <sup>2</sup>(独) 海洋研究開発機構, <sup>3</sup> 東京大学大学院工学系研究科 <sup>1</sup>IIS, University of Tokyo, <sup>2</sup>JAMSTEC, <sup>3</sup>Grad. School of Eng., Univ. of Tokyo

In October 2009, we conducted seafloor reconnaissance using a manned deep-sea submersible Shinkai6500 in Central Indian Ridge 18-20deg.S, where hydrothermal plume signatures were previously perceived. An acoustic video camera DIDSON was equipped on the top of Shinkai6500 in order to get acoustic movie images of hydrothermal plumes. The acoustic movie images of the hydrothermal plumes had been captured in three of seven dives.

We could identify shadings inside the acoustic movie images of the hydrothermal plumes. Silhouettes of the hydrothermal plumes varied from second to second, and the shadings inside them also varied. These variations were thought to be corresponded to internal structures and flows of the plumes. These are only a few acoustic video images of the hydrothermal plumes. Results from this observation show that DIDSON has a potential of equipment for hydrothermal flow observation.

We performed a tank experiment so that we will have acoustic images of water flow under the control of flow rate. The purpose of the experiment was to understand relation between flow rate and acoustic image quantitatively and to develop a quantitative observation method for seafloor hydrothermal flow.

Water was heated in the hot tub and pumped to the water tank through the silicon tube. We observed water flows discharging from the tip of the tube with DIDSON. Flow rate had been controlled and temperatures of the discharging water and background water had been measured. The proposed method to observe and measure hydrothermal flow is the one to utilize a sheet-like acoustic beam. Scanning with concentrated acoustic beam gives distances to the edges of the hydrothermal flows. And then, the shapes of the flows can be identified even in low and zero visibility conditions.

We will report the overview of the tank experiment and proposed observation method in this presentation.

キーワード: 海底熱水活動, 音響ビデオカメラ, DIDSON Keywords: seafloor hydrothermal flow, acoustic video camera, DIDSON

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-P07

会場:コンベンションホール

### AUV による地磁気 3 成分異常から求めた白嶺鉱床の磁化構造 Magnetization structure of Hakurei Deposit using vector magnetic anomalies measured using AUV

伊勢崎 修弘<sup>1\*</sup>, 松尾 淳<sup>2</sup>, 佐柳 敬造<sup>1</sup> ISEZAKI, Nobuhiro<sup>1\*</sup>, JUN, Matsuo<sup>2</sup>, KEIZOU, Sayansgi<sup>1</sup>

### 1 東海大学海洋研究所, 2 応用インターナショナル(株)

<sup>1</sup>Institute of Ocean Research and Development, <sup>2</sup>Oyo International Co.Ltd

The geomagnetic anomaly measured by a scalar magnetometer, such as a proton

precession magnetometer cannot be defined its direction, then it does not satisfy the Laplace's equation. Therefore physical formula describing the relation between magnetic field and magnetization cannot be established.

Because the difference between results obtained from scalar data and from vector data is very significant, we must use vector magnetic field data for magnetization analyses to get the more reliable and exact solutions.

The development program of fundamental tools for exploration of deep seabed resources started with the financial support of the Ministry of Education, Culture, Sports, Science & Technology (MEXT) in 2008 and will end in 2012. In this project, we are developing magnetic exploration tools for seabed resources using AUV (Autonomous Underwater Vehicle) and other deep-towed vehicles to measure not the scalar magnetic field but the vector magnetic field in order to estimate magnetization structure below the sea-floor

exactly and precisely.

We conducted AUV magnetic survey in 2011 at the thermal area called Hakurei deposit in the Bayonnaise submarine caldera at the southern end of Izu island arc, about 400km south of Tokyo.

We analyzed the observed vector magnetic fields to get the vector magnetic anomaly Fields using the method of Isezaki(1984). We inverted these vector magnetic anomaly fields to magnetization structure.

### CONCLUSIONS

1. The scalar magnetic field TIA (Total Intensity Anomaly) has no physical formula describing the relation between M (Magnetization) and TIA because TIA does not satisfy the Laplace 's equation. Then it is impossible to estimate M from TIA.

2. Anlyses of M using TIA have been done so far under assumption TIA=PTA (Projected Total Anomay on MF (Main Geomagnetic Field)), however, which caused the analysis error due to T = TIA - PTA.

3.We succeeded to measure the vector magnetic anomaly fields using AUV despite the severe magnetic noises around the magnetometer sensors. The method of Isezaki(1984) works good to eliminate these noises.

4.We got the very precise magnetization structure in the Bayonnaise submarine caldera area at the southern end of Izu island arc.

We used the prism model which forms the shape of magnetized source body whose top is the sea-floor. The total number of prisms is 1500 making the 3 layers (0-80m, 80-160m, 160- 240m below the sea-floor, 25x20=500 prisms in 1 layer). The 4500 prisms with a superior of the search and the search area were as a superior of the search area

unknowns(3 unknowns, Mx,My,Mz in each prosm) are obtained from 12000 observed vector magnetic anomaly fields by inversion method.

5. The tentative result shows that the 1st and 2nd layers have smaller intensity of magnetization compared to the 3rd layer. The 2nd layer has the smallest of three layers. However the Hakurei deposit area in the 2nd layer has the a little bit greater magnetization than surrounding area which suggests that the Hakurei deposit includes some magnetic minerals.

6.We strongly recommend to carry out the magnetic survey using a three component magnetometer to get TF and TA which have many advantages for magnetic analyses (magnetization, upward continuation etc.) which cannot be done using scalar TIA.

### キーワード: 地磁気 3 成分異常, 磁化, 熱水鉱床, A U V, ブロックモデル Keywords: vector geomagnetic annalies, magnetization, thermal mineral deposit, AUV, block model

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-P08

会場:コンベンションホール

### AUV および深海曳航体を用いた深海地磁気ベクトル探査装置の海域試験 Deep-sea tests of a geomagnetic field vector exploration system using AUV and deeptowed vehicle

佐柳 敬造 <sup>1\*</sup>, 伊勢崎 修弘 <sup>1</sup>, 松尾 淳 <sup>2</sup>, 原田 誠 <sup>3</sup>, 笠谷 貴史 <sup>4</sup>, 西村 清和 <sup>5</sup>, 馬塲 久紀 <sup>1</sup>, 川畑 広紀 <sup>1</sup> SAYANAGI, Keizo<sup>1\*</sup>, ISEZAKI, Nobuhiro<sup>1</sup>, MATSUO, Jun<sup>2</sup>, HARADA, Makoto<sup>3</sup>, KASAYA, Takafumi<sup>4</sup>, Kiyokazu Nishimura<sup>5</sup>, BABA, Hisatoshi<sup>1</sup>, Koki Kawabata<sup>1</sup>

<sup>1</sup> 東海大学, <sup>2</sup>OYO インターナショナル, <sup>3</sup> 三井金属資源開発, <sup>4</sup> 海洋研究開発機構, <sup>5</sup> 産業技術総合研究所 <sup>1</sup>Tokai University, <sup>2</sup>OYO International Co., <sup>3</sup>Mitsui Mineral Development Engineering Co. Ltd., <sup>4</sup>JAMSTEC, <sup>5</sup>Institute of Geology and Geoinformation, AIST

As the global demand for natural resources has increased, it has been more important to maintain a stable supply of them. In this situation, undeveloped seabed resources like methane hydrate and sea-floor hydrothermal deposits have also focused attention recently. Exploration techniques are, however, not good enough to estimate accurate abundance of them. From these viewpoints, we have been developing an exploration system of the deep-sea geomagnetic field vector using AUV and deep-towed vehicle.

The magnetic exploration system consists of two 3-axis flux-gate magnetometers, an Overhauser magnetometer, an optical fiber gyro, a main unit (control, communication, recording), and an onboard unit. These devices except for the onboard unit are installed in pressure cases (depth limit: 6000m). Thus this system can measure three components and intensity of the geomagnetic field in the deep-sea.

We have tested the magnetic exploration system during four cruises so far. In 2009, the first test of the system was carried out in the Kumano Basin using AUV Urashima and towing vehicle Yokosuka Deep-Tow during the R/V Yokosuka YK09-09 cruise. In this test, we sank a small magnetic target to the seafloor, and examined how the system worked. As a result, we successfully detected magnetic anomaly of the target to confirm the expected performance of that in the sea.

In 2010, the magnetic exploration system was tested in the Bayonnaise Knoll area both using a titanium towing frame during the R/V Bosei-maru cruise and using AUV Urashima during the R/V Yokosuka YK10-17 cruise. The Bayonnaise Knoll is a submarine caldera with an outer rim of 2.5-3 km and a floor of 840-920 m, which is located in the Izu-Ogasawara arc. A large hydrothermal deposit, Hakurei deposit lies in the southeast part of the caldera. In the R/V Bosei-maru cruise, we observed three components of magnetic anomalies at depths of 400-570 m along SE-NW and WE tracks across the caldera. In the R/V Yokosuka YK10-17 cruise, we observed three components and intensity of magnetic anomalies at altitudes of 60-100 m around the Hakurei deposit and at depth of 500 m over the caldera.

In 2011, the magnetic exploration system was tested in Suruga Bay using a titanium towing frame during the R/V Bosei-maru cruise. In this test, an acoustic system of positioning (SSBL) and data communication was newly added to the system. We observed three components of magnetic anomalies at depths of 420-480 m and distances of 300-400 m behind the ship along an NS track parallel to the axis of Suruga Trough.

From these tests, we have succeeded in measuring the geomagnetic field vector and intensity using the AUV and the deeptowed vehicle, and also have obtained detailed magnetic anomaly in the Hakurei deposit area (the analysis of AUV magnetic data will be presented by Isezaki et al. in the same session). We will here present the outlines of the measurement system and the results of the tests in the sea. Note that this study has been supported by the Ministry of Education, Culture, Sports, Science & Technology (MEXT).

### キーワード: 地磁気 3 成分, 物理探査, 海底熱水鉱床, 海底資源, 機器開発

Keywords: geomagnetic vector, geophysical exploration, sea-floor hydrothermal deposits, seabed resources, development of instruments

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-P09

会場:コンベンションホール

## 船体磁気補正係数の最適化 Improved method of the correction for the magnetic field produced by vehicle body

本荘 千枝<sup>1\*</sup>, 玉木 賢策<sup>2</sup>, 浦 環<sup>3</sup> HONSHO, Chie<sup>1\*</sup>, TAMAKI Kensaku<sup>2</sup>, URA Tamaki<sup>3</sup>

<sup>1</sup>東京大学大気海洋研究所 海洋地球システム研究系海洋底科学部門,<sup>2</sup>東京大学大学院工学系研究科 エネルギー・資源フ ロンティアセンター,<sup>3</sup>東京大学生産技術研究所 海中工学国際研究センター

<sup>1</sup>Atmosphere and Ocean Research Institute, The University of Tokyo, <sup>2</sup>Frontier Research Center for Energy and Resources, School of Engineering, The University of Tokyo, <sup>3</sup>Underwater Technology Research Center, Institute of Industrial Science, The University of Tokyo

地磁気三成分観測データを処理する上で多くの研究者の頭を悩ませるのが船体磁気補正(Isezaki,1986)の問題である。 補正後もなお、船体の姿勢変化に同期した変動が無視できぬレベルで残ったり、あるいは補正係数計算に使うデータに よって結果が変わってしまうというような事態がしばしば起こる。そのような結果の信頼性は決して高いとは言えない だろう。

良い補正係数が得られない場合にまず考えられる原因は、(a) データと船体位データとの間にタイムラグがある(0.5 秒程度でも十分に影響する)、(b) データが不十分で数値的に安定な解を得られていない、などである。(a) は、実際に データを互いにずらしながら試行計算することでタイムラグを推定し補正することができる。(b) は、船上観測であれば 緯度の異なる数カ所でデータを収集する、潜水艇やAUVを用いた深海観測であれば可能な範囲でピッチ角やロール角に 変化をつけながらデータを収集するなど、解を安定させるに十分なデータを得るよう留意すれば良い。

しかし、上記の条件をクリアしてもなお良好なプロファイルが得られない場合も多い。その理由として、線形の観 測方程式では表現できない粘性磁化の影響等が考えられてきたが、むしろ問題は最適な補正係数にたどり着いていない ことにあるらしい。補正係数に誤差が生じる主な原因は、補正係数計算において周辺磁場に標準磁場を仮定しているこ とである。本研究では、AUV で得られた深海地磁気観測データを例にとり、補正係数を最適化することで格段に良好な 結果が得られる場合があることを示す。

### 1. 地磁気異常を考慮した補正係数の計算方法

従来の方法では、補正係数を計算する際周辺磁場に標準磁場を仮定している。もし地磁気異常があったとしても結 果のプロファイルにはレベル変化以上の影響を与えないとされてきたが、それは地磁気異常が標準磁場に平行する特別 な場合のみであり、標準磁場に垂直な成分を持つ場合は、補正係数に影響し結果のプロファイルの形を変えてしまう。

この問題は、観測方程式 (Isezaki, 1986) において地磁気異常も変数とし補正係数と同時に求めることで十分に解決可能である。この際、

(1)誘導磁場係数は1に比べ非常に小さく、地磁気異常は標準磁場に比べ非常に小さいことを考慮し微小項を無視 すると式は線形化できる。

(2)変数の数は一見すると12個の補正係数に地磁気異常3成分を加えた15個であるが、地磁気異常のうち標準磁場に平行な成分は、誘導磁場係数の対角成分と相互補完の関係にあるため求めることができない(この不定成分が結果のプロファイルに与える影響はレベルシフトのみであるので求められなくとも問題はない)。依って、地磁気異常のうち標準磁場に垂直な2成分が独立な変数として加えられ、変数の数は14個となる。具体的には、(a)地磁気異常ベクトルと標準磁場ベクトルが垂直(内積がゼロ)である条件を使う、または、(b)地球に固定の直交座標系を通常の「北・東・鉛直下方」から「標準磁場の向き・それに垂直な2つの向き」に変換し第一の成分をゼロとする、などして変数を一つ減らして計算を行う。

解は最小二乗法的に求めるが、正規方程式による解法では、非現実的な解に飛んでいってしまうことがある(方程 式を線形化した際の仮定にあてはまらない領域に行ってしまうことがあるため)。従って、従来通り周辺磁場に標準磁場 の値を用いて算出した12の補正係数とゼロの磁気異常を初期値としたうえで、ガウス・サイデル法等の反復法を用い て求めるのが良い。ある程度の地磁気異常があるという結果になると、それに伴い若干値の異なる補正係数が得られる。 我々のデータに適用した限りでは、この方法で算出された補正係数を用いると、ピッチ角に同期した変動が減少しプ ロファイルは大幅に改善された。

#### 2. 平行する測線間の船方位によるレベル差

例として東西方向の平行な測線が複数のある場合、東行きの測線と西行きの測線との間に明らかにレベルの差があ り、地磁気異常をグリッド化してみると等深線が波打っているような場合がある。このような変動は、補正係数の一部 (具体的には、永久磁化による磁場ベクトルの水平成分 Hp1, Hp2 と、誘導磁気マトリクスの3行1・2列成分 a31,a32の 4つ)の僅かな誤差修正で消える場合がある。本発表ではそれらの補正値の簡単な計算式を紹介する。 Japan Geoscience Union Meeting 2012 (May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-P09

会場:コンベンションホール

Isezaki, N. (1986), A new shipboard three-component magnetometer, Geophysics, 51, 1992?1998.

### キーワード: 地磁気三成分観測, 船体磁気補正

Keywords: three-component magnetic field measurement, vehicle magnetization correction

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-P10

会場:コンベンションホール

### 中央インド洋海嶺のNTOマッシフの海底近傍地磁気探査 Near-bottom geomagnetic survey over NTO (Non-transform offset) massif at Central Indian Ridge

佐藤 太一<sup>1\*</sup>, 本荘 千枝<sup>2</sup>, 沖野 郷子<sup>3</sup> SATO, Taichi<sup>1\*</sup>, HONSHO, Chie<sup>2</sup>, OKINO, Kyoko<sup>3</sup>

### <sup>1</sup> 独立行政法人産業技術総合研究所,<sup>2</sup> 東京大学大学院工学系研究科 エネルギー・資源フロンティアセンター,<sup>3</sup> 東京大学 大気海洋研究所

<sup>1</sup>Institute of Geoscience, Geological Survey of Japan, AIST, <sup>2</sup>Frontier Research Center for Energy and Resources (FRCER), School of Engineering, The University of, <sup>3</sup>Atmosphere and Ocean Research Institute, The University of Tokyo

The near-bottom magnetic data reflect the difference, such as rock types and degree of weathering, rather than magnetic polarity reversal pattern. In this presentation, we focus on the magnetic characteristics over the hydrothermal field. If the host rock is extrusive (basaltic) rock, thermal demagnetization is expected, and there are a number of these research results. On the other hand, if the host rock is upper mantle rock, it is expected the positively enhanced magnetization by induced magnetization of magnetite through serpentinization. But this type of magnetic feature is not so much reported.

We conducted near-bottom magnetic survey using an AUV (Autonomous Underwater Vehicles), R2D4 during R/V Hakuhomaru KH10-6 cruise on November 2010. Three-component magnetometer was attached in the head of R2D4. Only one dive was done at NTO (Non-transform offset) massif between Central Indian Ridge segment1 and segment2 near the Rodriguez triple junction. NTO massif is considered to be composed of lower crust and/or mantle rock, and these rocks sometimes are exposed on its surface. The survey was consisted of four NS trending lines of about 6km and the line interval was about 500m. The mean vehicle height was 80 m from seafloor and the height varied between 40 and 200m. The figure 8 turn was operated before entering the survey line to calculate the vehicle magnetization coefficient. Three component magnetic data were calculated by removing ship magnetization estimated from vehicle coefficient. Total magnetic anomaly was calculated from three components magnetic data and by removing the IGRF value. Crustal magnetization was calculated through a magnetic inversion method (Honsho et al., 2012). 100m-thick magnetic layer and ambient magnetic direction were assumed in the calculation.

Northern survey area shows 0 or reversed magnetization and southern survey area shows positive magnetization. This positive magnetization is observed on the shallow area of the NTO massif. The remarkable high magnetization up to 30A/m is observed at the eastern area of the southern survey area. It spreads 500m\*1500m in EW and NS direction. This area corresponds to shallow, NS trending knoll. Basalt, peridotite and serpentinized peridotite were dredged at the western slope of this knoll during the same cruise. In addition, a collection of dead chimney was found on the knoll by submersible dives of Sinkai 6500 on 2009. Based on the dredged rocks and the discovery of the dead hydrothermal field, it is reasonable to consider that this high normal magnetization is caused by induced magnetization originated from water-mantle rock interaction. Our geomagnetic result is a good example of the magnetization feature of mantle rock hosted hydrothermal field.

キーワード: 海底地形, 地磁気

Keywords: Seafloor morphology, magnetics

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



会場:コンベンションホール

時間:5月22日15:30-17:00

## 中央インド洋海嶺南部のテクトニクス:メルト供給量の時空間変動 Tectonics of southern Central Indian Ridge: implication for spatial and temporal variation of melt supply

沖野 鄉子<sup>1\*</sup>, 佐藤 太一<sup>2</sup>, 辻 健<sup>3</sup>, 中村 謙太郎<sup>4</sup>, 森下 知晃<sup>5</sup>, 望月 伸竜<sup>6</sup>, 熊谷 英憲<sup>4</sup> OKINO, Kyoko<sup>1\*</sup>, SATO, Taichi<sup>2</sup>, TSUJI, Takeshi<sup>3</sup>, NAKAMURA, Kentaro<sup>4</sup>, MORISHITA, Tomoaki<sup>5</sup>, MOCHIZUKI, Nobutatsu<sup>6</sup>, KUMAGAI, Hidenori<sup>4</sup>

<sup>1</sup> 東京大学大気海洋研究所,<sup>2</sup> 産業技術総合研究所,<sup>3</sup> 京都大学,<sup>4</sup> 海洋研究開発機構,<sup>5</sup> 金沢大学,<sup>6</sup> 熊本大学 <sup>1</sup>AORI, University of Tokyo, <sup>2</sup>AIST, <sup>3</sup>Kyoto University, <sup>4</sup>JAMSTEC, <sup>5</sup>Kanazawa University, <sup>6</sup>Kumamoto University

The Central Indian Ridge (CIR) is categorized into intermediate spreading systems and its southern end forms a R-R-R triple junction with SWIR and SEIR. The southern CIR shows slow-spreading morphology, where the axial valley develops along the ridge crest and an oceanic core complex has been reported near the triple junction. We conducted detailed geophysical mapping all over the OCC and three submersible dives in 2006. On the top of the corrugations, several deformed rocks (mylonite, cataclasite, and schists) were recovered and striations parallel to the corrugation was widely observed on the seafloor. The observations suggest that the OCC had formed during Matsuyama chron at the southwestern inside-corner of the CIR-2 segment. Another small OCCs were also discovered in the same cruise, about 18km eastern off-axis of the southernmost (CIR-1) segment. Olivinerich gabbroic rock, troctolite, dominates the recovered samples and a weathered Pl-dunite was also sampled from the 3170m WD. In recent cruises in 2009 and 2010, we further discovered ultramafic exposure at non-transform offset massif between segments CIR-1 and CIR-2, and at past NTO massifs or segment ends. They are associated with relatively smooth surface without corrugation and their extent is several kilometers. These structures suggesting melt-limited environment are distributed along 2nd order segment boundary from the axial valley to 30km off-axis, i.e. ~1.7 Ma. This unique environment is likely related to the formation of Kairei Hydrothermal Field (KHF) at CIR-1 ridge flank, where the fluids shows the high concentration of hydrogen and low methane content, and a hydrogen-based hyperthermophilic subsurface lithoautotrophic microbial ecosystem was confirmed. The widespread OCC-like structures around the triple junction are key to solve how and when an oceanic detachment nucleates and develops to localize the strain for a few million years and to understand adjacent unique, hydrogen-rich, hydrothermal activities.

To understand the tectonic evolution of the area we here compile the bathymetry, magnetics, and gravity data collected during previous six cruises, then make the detailed bathymetry, equivalent magnetization and residual mantle bougurer anomaly maps, ranging from the triple junction to CIR-4 segment. The mapped area covers the axial valley and off-axis up to chron 2Aold (~3.6 Ma). The OCC-like structures are concentrated in CIR-1 and southern CIR-2 on and off-axis areas. The northern CIR-3 and 4 segments seems relatively magnatically active, with low RMBA and higher magnetization. Central magnetic anomaly high is recognized along the SEIR and CIR, not along SWIR. The off-axis areas of CIR-1 segment shows high RMBA in general, suggesting the existence of high density material in the shallow part. The 24S OCC is also accompanies by clear RMBA high. The deep-tow magnetic profile across the CIR-segment shows highly asymmetric spreading since 2Ma, supporting the idea that the detachment faulting may play an important roll in the formation of OCC-like structures.

Keywords: mid-ocean ridge, oceanic core complex, hydrothermal activity, detachment, oceanic crust, seafloor spreading

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-P12

会場:コンベンションホール

時間:5月22日15:30-17:00

## 南東インド洋海嶺における拡大速度と拡大の安定性の関係 Relation with spreading rate and stability of spreading in Southeast Indian Ridge (SEIR)

佐藤 幸隆<sup>1\*</sup>, 野木 義史<sup>2</sup>, 松本 剛<sup>1</sup> SATOH, Yukitaka<sup>1\*</sup>, NOGI, Yoshifumi<sup>2</sup>, MATSUMOTO, Takeshi<sup>1</sup>

1 琉球大学, 2 国立極地研究所

<sup>1</sup>University of the Ryukyus, <sup>2</sup>National Institute of Polar Research

南東インド洋海嶺(Southeast Indian Ridge: SEIR)は南極プレートとインド・オーストラリアプレートの境界にあたる 中速拡大海嶺であり、その両側拡大速度は59~75km/Ma である(Small et al., 1999).拡大軸の地形を見ると、東経102。 より西側は中軸に高まりがみられる高速拡大の特徴を示し、東側は中軸谷が発達しており低速拡大の特徴を示している (Ma and Cochran, 1997).また、超低速拡大海嶺の南西インド洋海嶺では Magnetic Boundary Strike (MBS)と Muller et al. (2008)による Isochoron との関係は平行でなく、不規則に向きを変えている.一方、高速拡大海嶺により形成された 太平洋プレートでの MBS は Isochron とほぼ平行であった.このことから高速拡大海嶺では一定の向きに一様に安定した 拡大を行っており、低速拡大では向きが不均一な不安定な拡大をしているという可能性が指摘されている(松本・野木, 2008 JpGU 要旨).

SEIR 周辺では 2004 年に海洋研究開発機構(JAMSTEC)の海洋調査船「みらい」による調査が行われており,その際に東経 90°付近と東経 100°付近の海嶺を横切る地球物理観測データが取得された.一方,東経 110°付近は日本南極地域観測隊(JARE)輸送のための「しらせ」の航路となっており,航走中に地球物理観測が行われている.今回は「みらい」と第45次隊によって得られた地磁気3成分データを用いて,松本・野木(2008 JpGU 要旨)の検証を行った.

3 成分値から Intensity of the Spatial Differential Vectors (ISDV)を計算し, ISDV のピークでの MBS を求め, さら にその平均値と標準偏差を求めたところ, 東経 90 °では標準偏差の値が小さかった.また東経 100 °付近では西側は標 準偏差が小さく, 東側では大きかった.東経 110 °付近では全体的に標準偏差の値が大きかった.さらに全磁力異常値と モデルを比較して, 海底年代と拡大速度を推定した結果, 東経 90 °付近では両側にほぼ 3cm/yr で拡大していると推定さ れた.一方, 東経 110 °付近では拡大速度のばらつきが顕著にみられた.

よって東経 90°付近での MBS のばらつきが小さく, 拡大速度は両側ともほぼ同じ速度であるので, SEIR 西側では 安定拡大していると言える.一方で,東経 110°付近では MBS のばらつきが大きく, 拡大速度も不安定になっているこ とがわかった.よって, SEIR 東側では不安定拡大していると推定できる.この結果,松本・野木(2008 JpGU 要旨)の 仮説が正しいという可能性が示唆された.

キーワード: 南東インド洋海嶺, 地磁気異常 Keywords: Southeast Indian Ridge, Magnetic anomaly

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-P13

会場:コンベンションホール

### 北西太平洋における海溝海側斜面に見られるプレート屈曲に起因する断層地形 Bending-related Topographic Structures of the subducting plate in the Northwestern Pacific Ocean

中西 正男 <sup>1</sup>\*, 眞鍋 勇 <sup>2</sup>, 及川 光弘 <sup>3</sup>

NAKANISHI, Masao<sup>1\*</sup>, Isamu Manabe<sup>2</sup>, OIKAWA, Mitsuhiro<sup>3</sup>

<sup>1</sup>千葉大学大学院理学研究科,<sup>2</sup>千葉大学理学部地球科学科,<sup>3</sup>海上保安庁 <sup>1</sup>Graduate School of Science, Chiba Univ., <sup>2</sup>Faculty of Science, Chiba Univ., <sup>3</sup>Japan Coast Guard

平成23年東北地方太平洋沖地震直後に、日本海溝海側の太平洋プレートにおいてアウターライズ地震が発生した。さ らに、今後大きなアウターライズ地震が発生する可能性が高くなったと考えられている。これは、アウターライズ地震は プレート間のカップリング状態と相関があるため、プレート間地震によって応力状態が変化し、アウターライズ地震が起 こりやすくなると考えられたためである。しかし、アウターライズ地震の頻度や海溝のどこでも同じ頻度で発生するのか どうかなど不明な事柄が多く、その理解はあまり進んでいない。アウターライズ(海溝周縁隆起帯)の頂上付近から海 溝軸までの海側斜面には正断層起源の地累地溝地形 (以下、断層地形と記す)が発達している。断層地形は、海洋リソ スフェアが海溝に沈み込む際に屈曲し、それに伴いリソスフェアの上面が張力場になることから形成されると考えられ ている。この断層地形の形成過程においてアウターライズでは地震が発生すると考えられている。日本付で発生した過 去のアウターライズ地震の例としては、1933年の三陸沖地震(Mj 8.1)がある。この地震による津波の高さは最大28.7m に達し、大きな被害をもたらした。最近の例としては 2010 年 12 月に発生した父島近海の地震 (Mj 7.4) がある。この地 震では最大高さ 0.5 m の津波が観測された。このようにアウターライズ地震は、規模が小さくても津波を発生させる可 能性が高い。アウターライズ地震の実像を解明するためには、起震断層の正確な位置や形状、活動履歴などを明らかに することが必要である。したがって、海溝海側斜面の断層地形に関する研究は、アウターライズ地震に関する研究にお いて、重要な役割を果たす。しかし、断層地形の発達過程に関する理解はあまり進んでいない。一般に、断層地形は海 溝軸と平行な走向を持つと考えられている (Masson, 1991; Kobayashi et al., 1998; Ranero et al., 2003)。しかし、千島海溝 西部、日本海溝南部、伊豆・小笠原海溝北部などでは、海溝軸と平行でない断層地形も存在する(例えば、Kobayashi et al., 1998; Nakanishi, 2011)。これらの地域の断層地形は、海底拡大過程に起因する構造 (abyssal hills やトランスフォー ム断層)の再活動によると考えられている。また、海溝軸と平行な断層地形とそうでない断層地形では、地形的特徴も 異なる (Nakanishi, 2011)。

本研究では、日本列島付近の海溝に関する海側斜面の断層地形の地形的特徴を報告する。研究対象とした海溝は、北海 道南方沖の千島海溝西部から、日本海溝、伊豆小笠原海溝である。使用した海底地形データは1990年代からマルチビー ム音響測深機で観測された海底地形データである。また、沈み込む直前の太平洋プレートの海底拡大過程に起因する構 造を詳細に明らかにするために、磁気異常縞模様の同定、断裂帯と abyssal hills の記載もあわせて実施した。

断層地形の多くは、5600mの水深より深い海側斜面に存在する。アウターライズより外側には存在しない。断層地形 の走向は大きく2つのグループに分けられる。1つは海溝付近で新たに形成された断層地形である。その走向は海溝軸 の走向とほぼ同じである。もう一つは、海底拡大過程に起因する構造的弱線が再活動したグループである。このグルー プの断層地形の走向は、海溝軸とは異なる。海山が沈み込む周辺の海底の一部では、この2つのグループのいずれにも 属さない断層地形が見られる。

参考文献: Nakanishi, M., Bending-related topographic structures of the subducting plate in the northwestern Pacific Ocean, in Accretionary prisms and convergent margin tectonics in the northwest Pacific Basin, Modern Approaches in Solid Earth Sciences, 8, edited by Y. Ogawa, R. Anma, and Y. Dilek, Springer Science+Business Media B.V., pp. 1-38, doi 10.1007/978-90-481-8885-7\_1, 2011.

キーワード: 地累・地溝地形, 正断層, 海溝, 磁気異常縞模様, アウターライズ, 太平洋プレート

Keywords: abyssal hill fabric, bending-related topographic structure, deep-sea trench, magnetic anomaly lineation, outerrise, Pacific Plate

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-P14

会場:コンベンションホール

時間:5月22日15:30-17:00

## JAMSTEC コア試料キュレーション - ユーザビリティの改善 JAMSTEC core sample curation - Improvement of usability

富山 隆將<sup>1\*</sup>, 佐藤悠介<sup>2</sup> TOMIYAMA, Takayuki<sup>1\*</sup>, Yusuke Sato<sup>2</sup>

<sup>1</sup> 海洋研究開発機構 高知コア研究所,<sup>2</sup> 海洋研究開発機構 地球情報研究センター <sup>1</sup>Kochi Institute for Core Sample Research, JAMSTEC, <sup>2</sup>Data Research Center for Marine-Earth Science, JAMSTEC

大気-海洋-地殻システムの仕組みやその変動を理解する上で重要な情報が記録された海洋コア試料は、さまざまな学問 領域で興味の対象となり得る、貴重な資源である。JAMSTEC は、2008 年度より、キュレーション・サービスを通して、 JAMSTEC の観測航海によって得られたコア試料や関連データを一般の研究・教育用途への利用に提供してきた。現在で は、高知コアセンターで所蔵する JAMSTEC コア試料コレクションは約 5900 セクションに達し、そのうち約 4400 セク ションが公開されている。

JAMSTECコア試料キュレーションでは、学際的な研究・教育の発展を促すため、これまで海洋コア試料に深く関わって来た専門家だけでなく、海洋コア試料に新たな興味を見いだした研究者・教育者への利用の普及も重視している。そのためには、試料コレクションや関連データを充実させるだけでは充分でなく、利用者が抵抗を感じる事なく必要な情報にアクセス出来る環境の整備が欠かせない。

JAMSTEC コア試料の利用情報や関連データは、2 つのウェブサイト「JAMSTEC コア試料キュレーション」「JAMSTEC コアデータサイト」を中心に掲載されている [1, 2]。ユーザーはオンライン上に掲載された情報を用いて利用計画を検討 し、電子メールによって利用申請を行う事が出来る。本年度は、これまでテクストベースの所蔵試料検索システムしかな かった「JAMSTEC コア試料キュレーション」サイトに地図検索システムが追加され,試料の検索性が格段に向上した。 また、キュレーションによる取り組みとして、高精細イメージスキャン画像、X 線 CT スキャノグラム画像や、微化石年 代情報などの取得が進められており、「JAMSTEC コアデータサイト」上で公開されている。このような基礎データの充 実により、ユーザーは、試料の性状をよく理解した上で研究・教育計画の検討を行うことが出来る。

取り組みを始めて4年目を迎えた JAMSTEC コア試料キュレーションは、拡大期を迎えつつある。公開試料やデータの拡充とユーザビリティ改善の取り組みに加え、今後は、国内外のデータベースや科学試料キュレーションとの連携を 進めることが重要である。

[1]「JAMSTEC コア試料キュレーション」http://www.jamstec.go.jp/kochi/jc\_curation/j/ [2]「JAMSTEC コアデータサイト」http://www.godac.jamstec.go.jp/coredata/j/

キーワード: 海洋コア試料, 試料管理, キュレーション Keywords: Marine core sample, sample management, curation

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-P15

会場:コンベンションホール

## 海洋音響測距における速度構造と波線追跡法による精度検証 海底地殻変動観測 における推定精度向上に向けて

Accuracy due to ray tracing and velocity structure in acoustic ranging to develop seafloor geodetic observations

永井 悟<sup>1\*</sup>, 江藤 周平<sup>2</sup>, 田所 敬一<sup>1</sup>, 渡部 豪<sup>1</sup>, 坂田 剛<sup>2</sup> NAGAI, Satoru<sup>1\*</sup>, ETO, Shuhei<sup>2</sup>, TADOKORO, Keiichi<sup>1</sup>, WATANABE, Tsuyoshi<sup>1</sup>, SAKATA, Tsuyoshi<sup>2</sup>

<sup>1</sup> 名古屋大学大学院環境学研究科附属地震火山研究センター,<sup>2</sup> 名古屋大学大学院環境学研究科 <sup>1</sup>Earthquake and Volcanology Research Center, Graduate School of Environmental Studies, Nagoya Univ., <sup>2</sup>Graduate School of Environmental Studies, Nagoya Univ.

プレート境界及びその周辺域における地震活動や地殻変動、特にプレート境界型地震発生準備過程を理解する上では、 海域における時空間分解能の高い地震及び地殻変動観測が必要不可欠である。GPS/音響結合方式での海底地殻変動計測 システムの開発を各研究グループが進めてきたが、その時空間分解能はプレート間運動速度に比べると、十分に精度が よいものではない。海底局(ベンチマーク)位置決定の誤差要因には、測距データの信号到着時刻読取による誤差、海 上局位置の決定誤差、などがあるが、現解析において主要な誤差要因は、海中音速構造のモデル化、特に時空間変化に よるものである。1回の観測における海底局の位置決定精度は1-5cmで、観測時の海況に左右される。よって、繰り返 し観測を通して有意な変動を検出するには数年が必要となる。すなわち、短期間での観測では、プレート間の挙動変化 (たとえば、プレート間カップリングの変化)をとらえることは現観測・解析手法では不可能である。本講演では、音響 測距データ解析の高度化に関する実解析・理論解析、また、それらの評価について報告する。海底局位置は、地震学に おける震源決定や地震波走時トモグラフィーといった解析とほぼ同様な解析によって得ることができる。そこで、既存 の地震学的手法を適用することにより、その精度向上を図る。

まず、観測データ解析では、音響測距データから海中音速構造の時間変化を含む3次元空間変化の情報を抽出した。解 析では、空間的に連続した短時間データから、その時間帯における平均的な音速の水平成層構造モデルを推定した。得 られた複数のモデル間の比較、及び、各モデルを推定された際に得られた走時残差から、海中音速構造の3次元時空間 変化をある程度見積もることができた。観測走時に影響を与える海中音速変化の要因は、海表面近くよりも、深さ600m より浅部における海流や深さ300m前後における小スケールの速度異常によるものと示唆される。海中音速変化の原因 は流れである事は結論付けられるが、厳密に言及するには情報が不十分なため、今後の課題である。

また、理論走時計算を通して、観測データによって得られた走時変化の検証、および、速度構造のモデル化による誤 差についての評価、を行った。同時に、波線経路の近似によって生じる走時差を厳密解との比較も含めて、理論的に考 察した。観測データに対応する走時変化は速度異常域を通るときの理論走時によって説明ができ、これは観測走時に関 する議論でも参考にした。水平成層速度構造モデル化による走時差は最大でも0.1ms 程度であった。また、走時の厳密 解は、速度一定、または、深さに比例して変化する1層については既に提示されているが、複雑な速度変化に対しては 速度を深さの関数として表記する必要がある。詳細については、発表時に報告する。

これらの解析を通して、音響測距理論走時データによる海底局位置決定精度の検討や3次元トモグラフィー手法への 適用を進めている。今後の観測(計画)においては、精度を向上させるためには、海中音速構造の時空間変化を容易に 検出できるような観測体系を提案・実施していく必要性がある。既存の観測データに対しては、海中音速構造の時空間 変化をデータから抽出し、その影響を何らかの方法で取り除く事が最も有効な手段であると考えられる。

キーワード:海底地殻変動観測,音響測距,海中音速構造,波線追跡法,トモグラフィー

Keywords: seafloor crustal deformation measurement, acoustic ranging, ocean acoustic velocity structure, ray tracing method, tomographic inversion

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



会場:コンベンションホール

時間:5月22日15:30-17:00

## 海中音速構造の空間変化を把握するための海底地殻変動計測システムにおける適切 なブイ配置の設計

Layout of buoys and seafloor transponder for next-generation measurement system for ocean floor crustal deformation

坂田 剛  $^{1*}$ , 田所 敬一  $^2$ , 永井 悟  $^2$ , 生田 領野  $^3$ 

SAKATA, Tsuyoshi<sup>1\*</sup>, TADOKORO, Keiichi<sup>2</sup>, NAGAI, Satoru<sup>2</sup>, IKUTA, Ryoya<sup>3</sup>

<sup>1</sup>名古屋大学大学院環境学研究科,<sup>2</sup>名古屋大学大学院環境学研究科附属地震火山研究センター,<sup>3</sup>静岡大学理学部 <sup>1</sup>Graduate school of Environmental Studies, Nagoya University, <sup>2</sup>Earthquake and Volcano Research Center Graduate school of Environmental Studies, Nagoya University, <sup>3</sup>Faculty of Science, Shizuoka University

我々の研究グループでは現在,海底下のプレート境界における海溝型巨大地震の理解に向け,観測船を用いた海底地殻 変動計測法の開発を行っている.現在のシステムでは,キネマティック GPS により観測船の位置を決定し,観測船から 送信された音波が海底に設置された海底局に達してから再び船に戻るまでの往復走時を用いて海底局の位置を決定して いる.観測船は海底局の上を航走して特定のジオメトリを描き,海中音速構造と海底局位置を同時に推定する.この計 測方法では,海底局位置の繰り返し決定誤差は1-5cm であり,年数回の計測を数年繰り返してプレートの定常的な動きが 検出できるレベルに達しているが,海溝型地震の発生場を監視するためには1回の測定誤差をより小さくすることが望 まれる.海底局位置の繰り返し決定誤差に大きく関わる要因は海中音速構造の時空間変化である.現在の観測法では,海 底局の周囲を航走することによって海中音速構造の空間変化を平均化できるが,同時に時間変化も含まれてしまう。海中 音速構造の空間変化を時間変化と分離して把握する手法としては複数のプイを用いてトモグラフィ的に推定する手法が 考えられる。

そこで本研究では,観測船の代わりに複数の係留ブイを用い,計測が行える次世代の計測システムについて検討した. ブイによるシステムでは,現在の海底地殻変動計測システムにおいて観測船が担っていた役割をすべてブイに負わせる. ブイは観測船とは異なり自力で航行できないため任意のジオメトリを描けないばかりか,係留索のアソビの分,海流に よりその位置を変えられてしまう.このため,システムの設計時には初期配置と係留索のアソビの長さの検討が重要で ある.

本研究ではこの初期配置とアソビを検討するため,ブイ-海底局のジオメトリと海底局位置の推定精度の関係の理論的 検討を行った.ブイと海底局をそれぞれ3台ずつ配置することを想定し,ブイ-海底局のジオメトリは相互に食い違う1 辺 2000mの正三角形とした.海底局アレイを水深1000mに配置し,海中の音速構造は鉛直2層構造を仮定した.水深0m から100mの音速を1523m/s,水深100mから1000mの音速を1486m/sとし,これを初期構造とした.更にこの初期構造か ら音速を0.02%遅くした音速構造を設定し,ブイの位置により音波の走時計算に用いる音速構造を変え,海中音速構造に 水平方向の空間変化を与えた.複数のブイ-海底局間の音波の走時から,海底局の重心位置の同時確率密度分布を計算し た.ブイの配置を変えて確率密度分布のピーク幅がどのように変化するのかをX,Y,Zの3成分について調べた結果,以 下の3点の知見が得られた.

(1)ブイの重心が最小値を取る位置から水平方向に水深相当移動する場合は X,Y 成分の精度の悪化は 25%以内に抑えられる.

(2)ブイの描く三角形の大きさが変わってしまう場合,1辺の長さが40%程度変化しても精度の悪化は3成分ともに 10%以内に抑えられる.

(3) ブイが水平に一様に移動した場合とブイの描く三角形の大きさが変わってしまう場合のどちらでも最小値と最大値を比較すると,他の2成分よりもZ成分の精度の悪化の度合いが大きい.

Z成分の精度も考慮すると,三角形の収縮・拡大の変形(2)よりも水平方向の一様な移動(1)に弱いことがわかる. また,上記(3)は現在の観測において水平成分よりも鉛直成分の海底局位置の繰り返し決定誤差が大きいことと整合性がある.

キーワード: ブイ, 海底地殻変動, 音響測距, GPS, トランスデューサ Keywords: Buoy, Ocean floor crustal deformation, Acoustic ranging, GPS, Tranceducer

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-P17 会場:コンベンションホール

時間:5月22日15:30-17:00

## 南海トラフにおける海底地殻変動観測結果 Results of Seafloor geodetic observations along the Nankai Trough

氏原 直人<sup>1\*</sup>, 石川 直史<sup>1</sup>, 渡邊 俊一<sup>1</sup>, 吉田 茂<sup>1</sup>, 佐藤 まりこ<sup>1</sup>, 望月 将志<sup>2</sup>, 浅田 昭<sup>2</sup> UJIHARA, Naoto<sup>1\*</sup>, ISHIKAWA, Tadashi<sup>1</sup>, WATANABE, Shun-ichi<sup>1</sup>, Shigeru Yoshida<sup>1</sup>, SATO, Mariko<sup>1</sup>, MOCHIZUKI, Masashi<sup>2</sup>, Akira Asada<sup>2</sup>

1海上保安庁海洋情報部, 2東京大学生産技術研究所

<sup>1</sup>Hydrographic and Oceanographic Department, Japan Coast Guard, <sup>2</sup>Institute of Industrial Science, the University of Tokyo

海上保安庁では,主に日本海溝沿いや南海トラフ沿い陸側の海底に,海底基準点を設置し,キネマティック GPS / 音響測距方式による海底地殻変動観測を実施している。

これまでに、宮城沖・福島沖等の海底の定常的な地殻変動や、2005 年宮城県沖の地震(M7.2)の地震発生からひずみの蓄積開始に至るまでの一連の海底の動き、平成23年(2011年)東北地方太平洋沖地震(平成23年3月11日、M9.0)に伴う海底での地殻変動を捉えることに成功している.

本発表では、南海トラフ沿いの基準点における 2012 年 3 月までに実施した観測について、重心推定法(松本ほか、 2008)による解析結果について報告する。また、2011 年度に南海トラフに新たに投入した海底基準点について紹介する。

平成23年(2011年)東北地方太平洋沖地震発生前までの観測結果から、南海トラフ沿いの海底基準点ではとも西~北 西の方向に約2~5cm/年の速度で移動しているという結果が得られ、場所によって移動速度が違うことが示唆される。また、基本解析における結果と比較すると、プレート運動等からみてより妥当といえる解析結果を得ることができた。

## キーワード: 海底地殻変動観測, 南海トラフ

Keywords: seafloor geodetic observation, Nankai trough

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-P18

会場:コンベンションホール

時間:5月22日15:30-17:00

## 海中重力計の開発 Development of an underwater gravimeter

石原 丈実 <sup>1</sup>\*, 金沢 敏彦 <sup>2</sup>, 藤本 博己 <sup>3</sup>, 篠原 雅尚 <sup>2</sup>, 山田 知朗 <sup>2</sup>, 新谷 昌人 <sup>2</sup>, 飯笹 幸吉 <sup>4</sup>, 大美賀 忍 <sup>5</sup> ISHIHARA, Takemi<sup>1</sup>\*, KANAZAWA, Toshihiko<sup>2</sup>, FUJIMOTO, Hiromi<sup>3</sup>, SHINOHARA, Masanao<sup>2</sup>, YAMADA, Tomoaki<sup>2</sup>, ARAYA, Akito<sup>2</sup>, IIZASA, Kokichi<sup>4</sup>, Shinobu Omika<sup>5</sup>

<sup>1</sup> 産業技術総合研究所地質情報研究部門,<sup>2</sup> 東京大学地震研究所,<sup>3</sup> 東北大学理学研究科地震・噴火予知研究観測センター, <sup>4</sup> 東京大学大学院新領域創成科学研究科,<sup>5</sup> 海洋研究開発機構海洋工学センター

<sup>1</sup>Institute of Geology and Geoinformation, AIST, <sup>2</sup>Earthquake Research Institute, University of Tokyo, <sup>3</sup>Graduate School of Science, Tohoku University, <sup>4</sup>Graduate School of Frontier Sciences, Univ. Tokyo, <sup>5</sup>Marine Technology Center, JAMSTEC

熱水鉱床探査のための海中重力計を開発した。500m x 500m x 10m の大きさと密度差 1 g/cm<sup>3</sup> をもつ鉱床と探査の高度 を 50m として予想される重力異常を考え、重力計の検出感度を 0.1mgal とすることを開発目標とした。新たに開発した 重力計システムはチタン合金製の 2 つの耐圧容器に入っていて水深 4200m まで使用可能である。耐圧容器 1 には、重力 センサ(MicroG LaCoste S-174)とともに慣性航法センサー(PHINS)やジンバル制御機構を収納し鉛直性を保持してお リ、データ集録部は耐圧容器 2 にある。重力センサと PHINS からのデータはそれぞれ 88.1 Hz と 100 Hz のレートで集録 している。重力計を搭載する移動体の動揺による高周波ノイズは取得した生データにローパスフィルタをかけてやれば 減衰させることができる。動揺試験台の上に重力計を載せ、実際に想定されるものより大きい7.5 度の振幅、周期 16 秒 のピッチ方向、ロール方向の動揺を与えて重力データを取得する試験をした。1 秒と 150 秒の 2 段階の Gaussian フィル ターをかけたが、航走速度 2 ノットを仮定するとこれは空間分解能 75m にあたり、鉱床の異常を検出するのに十分なほ ど小さい。この試験の結果、ローパスフィルタとティルト補正、地球潮汐補正をし、時間的に線形のドリフトを仮定す ると、ピッチ方向の動揺の場合 0.04mgal、ロール方向の動揺の場合 0.02mgal の RMS 誤差が得られ、重力計の検出感度 は目標としたものを十分クリアするものであることがわかった。2012 年 9 月には、並行して開発中の重力偏差計も自律 型無人探査機(AUV)に同時に搭載して行う、ハイブリッド式データ取得の実証試験をする予定である。

キーワード: 重力計, 海中, 慣性航法, ジンバル, 自律航行型無人探査機 Keywords: gravimeter, underwater, inertial navigation, jimbal, AUV

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan)

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SCG66-P19

会場:コンベンションホール

時間:5月22日15:30-17:00

## 海域観測への適用に向けた新たな水晶振動子加速度計の評価試験 Evaluations of a new resonant quartz-based accelerometer for oceanographic installations

山田 知朗 <sup>1</sup>\*, 篠原 雅尚 <sup>1</sup>, 金沢 敏彦 <sup>1</sup> YAMADA, Tomoaki<sup>1</sup>\*, SHINOHARA, Masanao<sup>1</sup>, KANAZAWA, Toshihiko<sup>1</sup>

### 1 東京大学地震研究所

<sup>1</sup>Earthquake Research Institute, University of Tokyo

Earthquake and its related phenomenon have a broad range of frequencies and magnitudes. A lot of studies show that it is very useful to catch motions broadly with frequencies as much as possible, and it is essentially important for seismometer so as not to clip the record even when strong oscillation comes. One of the solutions is multi-sensor system. It requires, however, lots of resources such as electric power and special size. Considering the many limitations in marine environments, compact system is preferable. For the purpose of implementation of broad band seismic and geodetic observation easily in marine region, we have been evaluating a new type accelerometer, which is an application of resonant crystal transducers. The sensor has several features such as small size, low power, shock protection, and a suitable temperature range for oceanographic installations. The range of full scale is +/- 2g, so it is also relatively robust for strong motions. In addition to above, we have been evaluating several issues in a vault of Nokogiriyama Geophysical Observatory of Earthquake Research Institute, the University of Tokyo. In this presentation, we show the test environment and the results, and discuss the possibility of oceanographic installations. The records we have obtained look reasonable as compared with other seismometers in the vault. The frequency responses of the new sensor judged from power spectral density is better than that of conventional accelerometers used in marine regions both in high frequency (1 Hz - 10 Hz) and long period (10 s -). Long-period waves can clearly be seen during reasonable time after earthquakes, and the lowest self noise level near 10 s is about -140 dB. The curve between 10 s and 500 s on frequency versus acceleration spectrum density follows an 1/f slope. It means that the new sensor may work as not only a broadband seismometer which can record various events such as local earthquake, teleseismic events and slow slips but also a gravitometer, which can be used for the sensor of mass changes. The earth tide should be recorded in the sensor if we used it as a gravitometer. However, the earth tide could be seen from the record only after processing, and the periods what the tide can be seen are limited. We are considering two points, which are the clock system and the thermal condition, to improve the measurement system for obtaining more accurate long-period data. As of present, some improvements are required for gravitometric use, while we think it works well as a seismometer which could be mounted in various types such as cabled system, AUV and pop-up system.

キーワード:水晶振動子加速度計,強震動,広帯域,重力

Keywords: quartz accelerometer, strong motion, broad band, gravity