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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P01

会場:コンベンションホール

2011.2月NZ地震の波相論(Wave Features Theory) Wave Features Theory of 2011.2NZ Earthquake Motoin

西澤 勝 ¹*

NISHIZAWA, Masaru^{1*}

1 無し

¹None

1.まえがき 2011.2月ニュージランドクリストチャーチ付近のStattion:CCCC,Christs Collegeでの地震動の加速度記録の波相論(Wave Features Theory)を述べる。

2.波相論(Wave Features Theory)

波相論とは筆者の命名で波の特徴を手相とか人相の相を借用して付けたものである。以下に、Station:CCの加速度波形の特徴を列挙する。

(1)上下方向の波形のみ普通の地震波形とみられ、水平二方向は周期の長い軟弱地盤(Soft Ground)の 波相を示している。

(2)上下方向の卓越周期は、0.2secぐらいと思われ、f=1/Tから振動数はかなり大きいのに対して、水平二方向A,Bの周期は4~5倍と定めにくいほど緩やかである。

(3)上下と水平方向の振動数が全く異なるので、位相の異なるのは当然である。ここに、CTVビルのような構造物があるわけだが、上下と水平の振動数、位相の違いによる複雑な振動、回転をうける。これにRayleigh波の動きも加わる。

(4) 水平二方向(A,B)のRayleigh波は位相がずれているのはむろん、逆位相になっている部分が多い。 逆位相になっていると、そこにある構造物を鉛直軸を中心に、水平に回転させる力が働くことになることに注目すべき だ。したがって、CTVビルは建物の鉛直軸まわりに水平方向にも建物を回転する力を受けていた。鉛直方向はむろん である。文献(4)で位相についての研究の基本的なことを述べている。通常のフーリエ解析では、時刻歴×(t)は、 与えられたデータの個数はN個である。振幅の数は(N/2+1)個、位相角の数は(N/2-1)個で、両者を合わせ てN個となる。したがって、振幅スペクトルだけでは情報量の半分しか着目していないことになる。あとの半分の位相 スペクトルに注目する必要があり、この回転させる力も位相のひとつの重要性を示すものである。大崎順彦著「新・地 震動のスペクトル解析入門」鹿島出版・参照。

(5)基線を中心にして、加速度の+-の大きさが異なることも目につく。すなわち、A方向は+側、B方向も+側、 上下方向も+側の加速度の方が大きい。

(6)観測点REHS(8km)は基準線から6秒弱でP波が到着している。観測点CCCC(8km)では9秒ぐらいである。この違いはなぜ生じたものか、地層の違いなのかどうか?

以上のように軟弱地盤を伝わる地震波は非常に多くの複雑な要素を含んでいる。したがって、この地盤の悪い場所 の構造物は、これらの複雑な地震波に耐える基礎と構造を持っているかどうかが問題となる。CATビルだけ破壊した 原因を検討するには、周りの構造物と、地盤と地震波が同じとみなせるのであれば、構造物が短周期構造物か長周期構 造物に分けて、耐震診断を行う必要があると思われる。

3. まとめ 地盤が軟弱地盤であるため、水平二方向の地震の波相が、上下方向の波相と全く異なり、構造物に 対して回転を含めた複雑な作用をあたえた。

参考文献(1)西澤勝:液状化に対する私見とその応用、日本環境学会第37回研究発表会、2011.6(2)西澤勝:液状化と免震、日本地震学会講演予稿集、2002.11(3)西澤勝:1995年1月兵庫県南部地震の液状化に 伴う免振力についての若干の考察、日本環境学会第28回研究発表会、2002.6(4)西澤勝:地震動のフーリエ スペクトルと位相差分スペクトル、日本地震学会講演予稿集、2011.10

キーワード: 地震波, 波相論, 軟弱地盤, 回転

Keywords: Seismic Wave, Wave Features Thory, Soft Ground, Rotation

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P02

会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30

CEORKA 観測データにおける石本・飯田の関係の成立 Ishimoto-Iida Law at CEORKA Network

加藤 護 ¹* KATO, Mamoru^{1*}

¹ 京大院人間・環境学 ¹GSHES, Kyoto Univ.

大量の強震動波形データを統計処理する一手法として、石本・飯田の関係式を再提案する。また、関西地震観測研究協議会(CEORKA)で観測された最大速度値(PGV)について石本・飯田の式が成立していることを示す。

強震動観測網の充実により我々は大量の波形データを扱うことが通例になっている。大量のデータの統計的な特徴を 抽出する方法はさまざま提案されているが、本発表では観測された最大振幅の度数分布がべき乗則(べき則)に従うと いう石本・飯田の関係式(1939)を再提案する。地震活動の特徴を記述するグーテンベルグ・リヒターの関係(GR式)に 対し、石本・飯田の関係は震源・伝搬・サイトのすべての情報を含んだ情報に関する記述である。GR式が成立していれ ば石本・飯田の関係が成立することは定性的には予想される。最近の観測記録を用いて石本・飯田の関係の詳細を再検 討することは強震動予測等に用いられているさまざまな知見を異なった角度から検証する機会となりうる。大量の観測 記録を観測点ごとにして整理することは、経験的にその地点における地震動の振る舞いを整理することでもある。

本研究では CEORKA において記録された 1993 年から 2010 年までの強震動速度波形について観測されたすべての強 震波形から震源要素との対応が明らかな波形記録(約 10000 件)を用いた。水平 2 成分合成の最大速度振幅(PGV)を 求め、PGV の度数分布と積算度数分布を調べた。観測点を区別せずにすべての記録を用いた時、その度数分布と積算度 数分布は両対数平面で直線を示し、石本・飯田の関係が成立することが確認された。水平一方成分の最大値、3 成分合成 値でも同様の傾向が確認できる。各観測点で見ると、度数分布のベキの値(石本・飯田式のm値)には違いが見える。m 値と表層地盤サイト特性の関係は明瞭ではない。

簡便法強震動予測の手法を用いて観測された石本・飯田の関係を定量的に説明することを試みた。気象庁一元化カタロ グの震源要素、距離減衰式、表層地盤特性を用いて個々の PGV 観測値に対応する予測値を求めた。既往の距離減衰式は 大地震の波形記録を回帰して求められたものであり、今回はそれを小地震側に大幅に外挿して適用することになる。距 離減衰式は司・翠川 (1999) と Kanno et al. (2006)の両方を用いたが結果の違いは僅少である。これら既存の関係式では CEORKA で観測された全データに対し成立する石本・飯田の関係のべき乗則(べき則)を説明することは困難である。 特に小振幅の観測値に対して予測値が過大評価する傾向が見られる。

キーワード: 強震動, 地震波伝播, サイト特性 Keywords: strong motion, seismic wave propagation, site effects

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P03

会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30

気象庁震度データベースに見られる日本の地震動の特徴 Characteristics of Seismic Ground Motion in Japan deduced from JMA Intensity Database

小早川祐実¹,加藤 護^{2*} Yumi Kohayakawa¹, KATO, Mamoru^{2*}

¹ 京大総合人間,² 京大院人間・環境学 ¹IHS, Kyoto Univ., ²GSHES, Kyoto Univ.

地震動の大きさの報道には通常は気象庁の震度が用いられる。1996年に震度計による震度計測に移行して以来震度観 測点は大幅に増加しており詳細な観測値が得られている。震度には複雑な地震動を単一の指標で代表させる困難さが付 随する。しかし広く親しまれている震度を地震動の指標として用いることは防災や地震リスク管理を考える際に分かり やすさを持ち込むことになると考えられる。地震動については各種のハザードマップがあるが、過去の震度観測データの 特徴は経験値としての日本における地震ハザードの特徴とみなしてよいであろう。われわれは気象庁の震度データベー スを用いて日本の地震動の統計的な特徴を抽出することを試みた。時間的・空間的な特徴を抽出するべく、1950年から 2009年までの 59年間の震度観測データの統計的解析を行った。データは地震年報 [2009] に基づいた。

大きな震度を観測する回数は小さな震度を観測する回数より少ないことは経験的にも知られている。観測される震度 の度数分布がべき乗則(べき則)を示すこと、つまり、石本・飯田の関係[1939]が成立していることはこれまでにも指 摘されている(たとえば池上[1961]、勝又・徳永[1967]、宇佐美・勝又[1973])。石本・飯田の関係は計測震度において もおおむね成立することが確認できる。しかし震度4より大きな震度の観測回数は小さな震度の観測回数からべき乗則 (べき則)を用いて外挿して予想した数に比し少ない。1997年から2009年までの間にある観測点で1年に観測する有感 地震動数は平均で約10回である。長期間の観測履歴がある観測点のデータを石本飯田の関係を通して整理すると、体感 震度(1995年以前)と計測震度(1997年以降)で震度データの傾向に変化はないとみなしてよい。

震度観測回数や震度の度数分布には地域性や時間変化が存在する。ある観測点近傍での大地震余震活動や群発地震活動がある場合、震度観測データはこれらの影響を大きく受けるが、上記のようなイベントがない期間では震度観測数や 震度の度数分布の年変化は小さい。長期間の観測が継続されている 125 観測点に関して、有感地震動観測数の多寡(石本・飯田の式のk値にほぼ対応)と周辺の地震活動度とは相関が高いが、震度と大震度の観測比率(同式のべき指数 m 値に対応)には特に地球科学的な特徴的が認められない。

震度データベースには震度計で記録された最大加速度 (PGA) も記録されている。計測震度と同様に PGA についても 石本・飯田の関係の成立が認められる。しかし、震度と加速度の関係は単純に一次式では回帰できない。PGA が大きい が震度が小さいという観測例が多く、これらは M の小さな地震の震源近傍の観測点における観測であることが多い。計 測震度と PGA に単純な線形の関係が存在しないことは計測震度において震動継続時間が考慮されていることを反映して いる。既存の PGA と震度の関係式を用いる際には注意が必要であろう。

キーワード: 強震動, 震度 Keywords: Seismic strong motion, Seismic intensity

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P04 会場:コンベン

時間:5月20日17:15-18:30

2005 年福岡県西方沖地震の地震動記録の可視化 Visualization of strong motion in the 2005 Fukuoka earthquake

藤岡 慧^{1*}, 竹中 博士², 岡元 太郎³, 村越 匠⁴, 大島 光貴⁵ FUJIOKA, Akira^{1*}, TAKENAKA, Hiroshi², OKAMOTO, Taro³, MURAKOSHI, Takumi⁴, OHSHIMA, Mitsutaka⁵

¹九州大学理学部,²九州大学 大学院理学研究院,³東京工業大学 大学院理工学研究科,⁴防衛大学校 地球海洋学科,⁵ 清水建設 技術研究所

¹Faculty of Sciences, Kyushu Univ., ²Faculty of Sciences, Kyushu Univ., ³Tokyo Institute of Technology, ⁴Dept. of Earth and Ocean Sciences, National Defense Academy, ⁵SHIMIZU CORPORATION

地震という現象は地中深くの場所で発生し、地球内部や震源の様子を直接観察することはできない。地震に限った話で はないが、このように直接手の届かないものに対してコンピュータシミュレーションを利用して研究を進めるというのは 自然な発想であるように思われる。本研究ではシミュレーションの一環として実地震動記録の可視化を行い、その結果か ら地震波の伝播の様子を考察する。今回 2005 年 3 月 20 日に発生した福岡県西方沖地震(Mjma7.0)の記録を題材とし て扱った。使用するデータは福岡県の震度計観測点、九州大学の観測点、K-NET と KiK-net の観測点の合わせて 113 か 所の強震記録である。なお、オリジナルの強震記録は九州大学の一部の観測点を除いて加速度が記録されているが、積 分して変位の記録に変換したデータを用いた。可視化にあたってはこの変位データを 10Hz にリサンプリングした。これ らの 3 成分データを方向別に可視化した。また、地形データの作成は国土地理院発行の 250m メッシュ標高データを利 用した。可視化にはフリーソフトの ParaView を使用した。

可視化の結果からは P 波、S 波の伝播の様子が見て取れた。断層の延長線上を挟んで P 波の極性が逆になっている様 子や、断層延長線付近を killer pulse が伝播していく様子も見て取れた。S 波の到達後からしばらくすると Rayleigh 波が 伝播している様子も見て取れた。また、地形の影響で震動がほかの場所より大きくなっているものや、時間が経過して も震動が減衰しにくい場所がわかった。筑紫平野では軟弱地盤が存在し、波動エネルギーが盆地内にトラップされてな かなか地震動が減衰せずに長い時間震動を続けており、破壊開始から1分以上経過した後他の地域はほとんど震動がな くなっていたのに対し、筑紫平野は大きな振動を続けていた。

謝辞:本研究に当たり、福岡県の震度計観測点、九州大学の観測点、K-NETの観測点、KiK-netの観測点の強震記録、 国土地理院発行の250m メッシュ標高データを使用させていただきました。ここに記して感謝いたします。

キーワード: 可視化, 強震動, 2005 年福岡県西方沖地震 Keywords: visualization, strong motion, 2005 Fukuoka earthquake

(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20日17:15-18:30

東北地方太平洋沖地震の余震観測記録を用いた地震動予測式の高度化に関する基礎 的検討

Improvement of Ground Motion Prediction Equation Utilizing Aftershock Records of the 2011 Tohoku Earthquake

堤 南保子^{1*}, 糸井 達哉², 高田 毅士³ TSUTSUMI, Naoko^{1*}, Tatsuya ITOI², Tsuyoshi TAKADA³

¹ 東京大学大学院工学系研究科建築学専攻 修士課程,² 東京大学大学院工学系研究科建築学専攻 特任助教 博士 (工学),³ 東京大学大学院工学系研究科建築学専攻 教授 工博

¹Graduate Student, the University of Tokyo, ²Project Assistant Prof., the University of Tokyo, Dr. Eng, ³Prof., the University of Tokyo, Dr. Eng.

1.目的

1995年1月17日の兵庫県南部地震以降,日本では地震動記録の高密感度観測網が発達した。これにより得られた地 震動観測記録を用いた加速度応答スペクトルなどの地震動指標の地震動予測式(距離減衰式)が提案されている。地震 動予測式の係数は地域・地点ごとに求めることが理想的であるが,記録数が不十分で十分な精度が得られないことが指 摘されている。また,断層タイプなどの震源特性による影響や地震動の伝播特性の影響に関しても同様の指摘があるが, 我が国の地震動予測式の多くは多様な震源特性の地震における様々な地盤条件の観測点で得られた記録から係数を得て いるため,これらの特性を観測記録から定量的に評価することは困難である。

2011 年 3 月 11 日に東北地方太平洋沖地震が発生した。これに伴い多くの余震が発生し,東北地方で高密度な強震観 測記録が得られている。まとまった震源域において多数の強震記録が得られる例は稀であり,上述した課題を検討する ことが可能と考えられる。

そこで本稿では東北地方太平洋沖地震の余震観測記録(プレート間地震のみ抽出)を用いて既存の地震動予測式に対 してサイトに着目した補正と,サイトと震源位置の関係に着目した補正を行い,東北地方における地震動予測式を高度 化する手法について検討することを目的とする。具体的には,まず余震の最大地動加速度 PGA,最大地動速度 PGV,加 速度応答スペクトル Sa について,観測記録と地震動予測式による予測値の残差からサイト特性と震源位置に対する補正 項を求める。補正項の妥当性を余震記録および東北地方太平洋沖地震以前に発生した地震(以下,test 地震)の予測誤差 の標準偏差を比較することで検証する。

2. 結果

2.1. 最大地動加速度 PGA・最大地動速度 PGV

PGA と PGV に関して,余震の場合はサイト補正,震源位置補正と補正を行うに従って精度が向上し,標準偏差が小 さくなる。この際,サイト補正による精度向上よりも震源位置補正による精度向上の方が顕著である。一方 test 地震で は,全観測点では補正を重ねるにつれて標準偏差が大きくなる傾向がある。この結果より,余震記録から求める補正項 を過去の本震記録に直接当てはめることは難しいと考えられる。

2.2. 加速度応答スペクトル Sa

Sa についても余震自身を補正する場合は,サイト補正,震源位置補正と補正を行うに従って全ての周期で標準偏差が 小さくなる。一方,test 地震をサイト補正した場合は周期0.5 秒程度より短周期側で標準偏差が大きく,長周期側で標準 偏差が小さくなる。短周期側で誤差が大きくなることから,地盤の非線形性の影響が要因と考えられる。2.1 でサイト補 正後に PGA・PGV の標準偏差が大きくなったことも,同じ理由と考えられる。震源位置補正ではサイト補正と震源位置 補正により短周期側は標準偏差が大きくなった。一方で長周期側では,サイト補正により標準偏差を若干小さくするこ とができている。ただし,余震自身を補正した場合に見られるような顕著な予測精度の改善は見られない。これについ て,test 地震の震源周辺に余震の震源がなく,補間により補正項を求めていることが原因で精度が悪化している可能性が 考えられる。

3.まとめ

東北地方太平洋沖地震の余震観測記録から求めた補正値により,過去の強震に対して地震動予測をある程度高度化することができた。ただし,短周期成分の補正精度を向上させることが今後の課題として挙げられ,使用する余震記録を 増やすこと,地盤の非線形性の影響を考慮すること,震源位置補正手法を見直すことが考えられる。

キーワード:距離減衰式,余震,サイト補正

Keywords: Ground motion prediction equation, aftershock records, site-correction

(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20日17:15-18:30

活断層の浅部構造解明のための微動アレイ探査 -岩手・宮城内陸地震震源域での適 用例

Microtremor array survey for subsurface structure of active faults in the 2008 Iwate-Miyagi earthquake source region

桑原 保人^{1*}, 長 郁夫¹, 凌 甦群², 丸山 正¹ KUWAHARA, Yasuto^{1*}, CHO, Ikuo¹, LING, Suqun², MARUYAMA, Tadashi¹

¹ 産総研,² ジオアナリシス研究所

¹AIST, GSJ, ²geo-Analysis Institute Co. Ltd

1.はじめに

我々は,岩手・宮城内陸地震の震源域で認定された撓曲構造とその背後の副次的なバックスラストと考えられる活断 層域の地下構造を調べる目的で微動アレイ探査を実施した.微動アレイ探査法は微動レベルが大きく水平成層構造の仮定 が良く成り立つ沖積平野の構造探査を目的として開発されてきたが,近年は山地や三次元不均質の強い場所での適用例 も見られるようになってきている.ここでは標記の地域で三次元不均質が強いと考えられる場所の適用事例を報告する. 2.観測

観測は、標題の震源域の一関市?木立地区で行った。ここでは、2008年の地震時にバックスラストと考えられる地震 断層で数十 cm の変位が観察された。また地震後に産総研で行ったトレンチ調査では、過去には約 2m の変位を伴う地震 断層運動があったことも明らかになっている(丸山ほか,2010)。またバックスラストの150?200m 東には、撓曲構造が見 られる。地震計アレイは二重正三角形アレイとし、基本的には1辺約 75m の正三角形とその半分の正三角形アレイで構 成される。この二重正三角形アレイの1辺が重なるよう移動させ、それぞれのアレイ直下の地下構造を求めることで地 下構造断面が得られる。ここでは合計 11 箇所で測定することで、上記の撓曲とバックスラストを横断する長さ約 500m の測線が得られた。地震計は固有周期 5 秒の上下動長周期地震計(MTKV-1C)を用い、各観測点独立に 100Hz サンプリ ングで約 60 分間の微動記録をレコーダー(LS7000)に収録した.また、各アレイの中心で3 成分観測を実施し、そこで の H/V スペクトルの空間的な変化の検討も行った。

3. 解析と結果

微動に含まれる表面波成分の分散データの計算には、空間自己相関法(略称 SPAC 法、岡田ほか、1987)および拡張空間自己相関法(略称 ESPAC 法、凌ほか、1993)を用いた。地下構造の推定では、凌ほか(2003)による擬似 S 波速度構造断面の作成を行った。また、擬似 S 波速度構造の検証のため、アレイ 3 箇所において、観測位相速度と、推定地下構造モデルによる Rayleigh 波分散曲線が一致するように,遺伝的アルゴリズム(長ほか(1997))を利用して S 波速度構造を推定した。P 波速度と密度は,Ludwig et al. (1970)の結果に基づき,S 波速度の関数とした。

得られた分散曲線は、どのアレイでも 1.2Hz から 7Hz の範囲、位相速度 1500m/s ?500m/s で概ね正分散性を示す。しかし、バックスラストの下盤に相当する西側では、1.5Hz より高周波側で逆分散の傾向が見られる。深さ 400m 程度までの擬似 S 波速度構造断面では、上記の分散曲線を反映し、バックスラストと撓曲帯に関連したと考えられるような特徴的な構造が見られる。また 3 箇所で行った S 波速度構造と擬似 S 波速度構造は概ね一致している。

キーワード: 微動アレイ探査, 活断層, 地下構造, 岩手・宮城内陸地震, バックスラスト, 撓曲 Keywords: microtremor array survey, active fault, subsurface structure, the 2008 Iwate-Miyagi inland earthquake, back thrust, flexure deformation zone

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.

SSS26-P07

会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30

JU-215 地震計による極小微動アレイ(~1m)を用いた浅部構造探査(~数10m)の 適用性

Applicability of seismometers JU-215 to shallow-structure explorations using miniature microtremor arrays (<1m)

長 郁夫^{1*}, 先名 重樹², 藤原 広行² CHO, Ikuo^{1*}, SENNA, Shigeki², FUJIWARA, Hiroyuki²

¹ 独立行政法人 産業技術総合研究所, ² 独立行政法人 防災科学技術研究所 ¹National Institute of Advanced Industrial Science and Technology, ²National Research Institute for Earth Science and Disaster Prevention

我々はこれまでに,自己ノイズレベルの低い高性能な微動計を用いれば,半径1m以下の円形アレイによる微動上下動の観測により波長100m以上のレーリー波の分散特性を解析できる可能性があることを示してきた(例えば,長他,2008). ここに,防災科学技術研究所と白山工業(株)の共同開発による微動/強震観測キットJU-215は自己ノイズの低いサー ボ型加速度計JA40GA04(日本航空電子工業(株)製.K-NET用に開発(功刀他,2006))とダイナミックレンジ135dB(100 Hz サンプリング時)の白山工業(株)製データロガーDATAMARKLS7000XTにより構成される(先名他,2006,2008). 我々は,上述のような新しい微動探査法にJU-215微動計を適用できる可能性を観測データで検討した.

具体的には,2011年10-11月につくば市とその周辺の21か所でJU-215 微動計6台による半径40 cm あるいは60 cm の円形アレイ観測を実施した.3地点で土の路面上,それ以外はアスファルトの舗装道路上にアレイを設置した.イラストレータ(描画ソフト)でアレイを描き大型プロッタで打ち出した用紙の上に直接6台の地震計を配置した(写真1).各点とも100Hzサンプリングで30分間観測した.得られた微動上下動波形にCCA法(Centerless Circular Array Method; Cho et al., 2004, 2006) あるいはノイズ補正CCA法(Tada et al., 2007)を適用してレーリー波の位相速度を解析した.解析 にはWEB公開中の微動解析ツールBIDO(http://staff.aist.go.jp/ikuo-chou/bidodl.html)を利用した.

その結果,得られた分散曲線の最大波長は160m,平均102mとなった.アレイ半径rに対する相対波長としては平均170r,最大で数100rの長波長が解析されたことになる.SN比の解析結果はほとんどの観測点で2-10Hzの周波数帯域で10,000に近い値となったので,CCA法の適用におけるノイズレベルと解析可能波長帯域の関係(Cho et al., 2006)に照合すると妥当な結果と言える.半径数10 cmのアレイで解析したSN比はほぼそのまま記録システムの性能を表していると見られるから,これはJU-215微動計の性能の高さを示す結果と言える.この微動計ならば中心点1点と円周上の3点による4台の地震計で構成される極小アレイにも適用できる可能性があるので,今後の検討課題としたい.

得られた分散曲線から波長 40 m に対応する位相速度を抽出して深さ 30 m までの平均 S 波速度 AVS30 とみなしたところ(紺野・片岡, 2000), 140-280 m/s の範囲の値が得られ,観測点ごとに微地形データから推定される AVS30 値(松岡他, 2005)と比較的良く対応することが分かった.このような極小アレイにより 2-3 Hz から数 10 Hz までの広帯域で分散曲線が得られるので,更に浅部や深部の探査データとしての利用も期待できる.

先名重樹,安達繁樹,荒木恒彦,飯澤清典,藤原広行:微動探査観測システムの開発,第115回物理探査学会予稿集,pp.120-122,2006

先名重樹,藤原広行:微動探査観測ツールの開発 その1 - 常時微動解析ツール - ,防災科学技術研究所研究資料第 313 号,2008

キーワード: 微動, 探査, 表面波, 位相速度, 速度構造, AVS30 Keywords: microtremors, exploration methods, surface waves, phase velocity, velocity structure, AVS30

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P07

会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30



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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P08

会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30

筑紫平野における S 波速度構造探査 Explorations of S-wave velocity structure around the Chikushi plain

奥平 良太¹,山田 伸之^{2*},竹中 博士¹ OKUDAIRA, Ryota¹, YAMADA, Nobuyuki^{2*}, TAKENAKA, Hiroshi¹

1九州大学,2福岡教育大学

¹Kyushu University, ²Fukuoka University of Education

福岡県と佐賀県にまたがる筑後平野は,筑紫平野の中でも筑後川以東の平野である.この地域は,2005年の福岡県北 西沖の地震の際には,震源に近い太宰府市などよりもやや大きな揺れが記録されている.こうした点は,地盤構造が大い に影響したと考えられ,空間的な地下構造の把握は,今後の地震動評価には必要不可欠な情報になるといえる.しかし ながら,この地域のS波速度(Vs)3km/s 相当の地震基盤までの深部の地下構造に関する情報は,J-shis[防災科学技術研究 所ホームページ,http://www.j-shis.bosai.go.jp/map/]によるものが存在するものの,その詳細には不明な点も多い.また, Kik-net の深層ボーリングや奥平・他(2011)の微動探査,筑紫平野の南端部で東西に横たわる耳納断層近傍での重力異常 データを用いた調査[例えば,吉田・他(2007)]もなされてはいるが,それらの結果は,局所的で,筑紫平野の面的な構 造を把握するまでには至っていない.特に,物理的な手法による調査は十分になされているとはいえず,この地域の地 盤震動特性や地下構造に関する情報は少ない.

こうした点から,本研究では,筑紫平野における面的な深部地盤構造を明らかにするために,奥平・他(2011)での 探査を含め,平野内の5箇所での微動アレイ探査を実施し,それらの結果について報告する.なお,奥平・他(2010)で の結果については,再解析を行い,S波速度の面的な構造を示す予定である.これまでの微動アレイ探査を実施した地 点は,太刀洗(TCA),筑後吉井(CYS),久留米(KRM),甘木(AMG),筑前町(CZM)である.これらの地域では,観測 点間隔数百メートルから数メートルの三角形でのアレイ配置とし,常時微動を30分から90分間の収録を行った.そ の記録からF-K法[Capon(1969)]により,位相速度を算出し,その位相速度をもとに,逆解析を行い,S波速度構造を 推定した.一部,逆解析での位相速度の再現度が十分でない周期帯が存在するものの,概ね観測位相速度を説明できる モデルを推定した.その結果,地震基盤上面までの深度は,AMG < CZM < KRM < CYS < TCAとなり,概ねJ-shis で示されている傾向と対応したものとなった.ただし,層数や各層の深度などで大きく異なる地点があった.こうした 結果をもとにして,面的な速度構造分布図も作成し,3次元速度構造モデル構築への基本情報を示した.今後,さらな る検討を加え,筑紫平野における速度構造モデルを形作りたい.

キーワード: 筑紫平野, S波速度構造, 微動アレイ探査

Keywords: Chikushi plain, S-wave velocity structure, microtremor array exploration

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P09

会場:コンベンションホール

微動アレイ探査群で推定した新潟南部地域の地下速度構造 S-wave velocity structure of southern Niigata estimated with ambient noise array surveys

吉見 雅行^{1*}, 林田 拓己¹, 杉山長志², 竿本 英貴¹ YOSHIMI, Masayuki^{1*}, HAYASHIDA, Takumi¹, SUGIYAMA Takashi², SAOMOTO, Hidetaka¹

¹ 産業技術総合研究所活断層・地震研究センター,² 中央開発株式会社 ¹Geological Survey of Japan, AIST, ²Chuo Kaihatsu Corp.

新潟南部の丘陵地帯を中心とする 13 地域(東西 50 km南北 15km 程度の範囲)にて微動アレイ探査を行いS 波速度 構造を推定した.アレイ半径は 300,1000,3000m 程度の 3 つとし,それぞれ正三角形の頂点と重心からなる 4 点アレ イとした.使用センサーは Lennartz electronic 製速度計 LE-3D/5s(固有周期 5 秒)および Nanometrics 製広帯域地震計 Trillium Compact(固有周期 120 秒)である.いずれも白山工業製 LS-8800 データロガーにて 100Hz サンプリングで 収録した.1 地域あたり 12 測点に LE-3D/5s を同時展開し,10 日間以上の微動記録を収録した.また,最大半径のアレ イでは広帯域地震計でも5日間以上の観測を実施した.

取得したデータに対し明らかなノイズ等を除去して SPAC 法, V 法(Tada et al,2007)解析を実施し,周波数ごとの位相速度を推定した.0.13Hz から 1Hz 程度までの周波数帯域にて分散曲線が求められた.このうち 0.2Hz 以上の周波数帯域ではほぼ安定した SPAC 係数が得られたのに対し,0.2Hz 未満の周波数帯域では SPAC 係数の時間的な変動が見受けられた.特に遠地で M7 程度の浅い地震が発生した後の時間帯を中心に,0.05Hz 程度の低周波数帯までコヒーレンスが落ち込むことがない時間帯があった.この時間帯の解析結果を用いて幾つかの観測地域に対しては周波数 0.1Hz より短周波数領域までの位相速度が求められた.この際,0.1Hz 付近での位相速度は 2.9-3.4km/s 程度であった.

観測位相速度を既存地下構造モデル(JNES,2005;2008,産総研,関口・他,2009)の理論位相速度と比較した.地下構造モデル間のバラツキが大きいが,多くの地点では周波数0.2-0.3Hzより高周波数帯域で観測値が理論値と整合するモデルもあった.一方,それより低周波数側では,観測位相速度は理論位相速度を上回っていたが,基盤岩層の速度構造を適切に与えることで,一致度が改善できた.本研究による位相速度は基盤岩のS波速度をある程度拘束できるものであると言える.

観測位相速度曲線から1次元速度構造を推定した.逆解析には山中・石田(1995)の遺伝的アルゴリズム(GA)を用 い,観測位相速度の残差が小さくなるようなS波速度構造モデルを探索した.探索対象とするS波速度構造は,産総研 の速度構造モデル(関口・他,2009)で採用した層構造を参考に,S波速度0.4km/sから2.8km/sまでの堆積層およびグ リーンタフ相当の13層と,S波速度3.3km/sの基盤岩,さらに下部地殻相当の3.8km/sの層の合計15層からなるものと した.細かい層区分を考慮したことから,S波速度は固定し層厚のみを探索した.この逆解析を,1観測アレイあたり2 種類の位相速度,すなわちSPAC法による位相速度とV法による位相速度を探索目標として実施した.推定された1次 元S波速度構造の基盤深度は2km程度から8km程度である.観測網西側(柏崎平野付近)にて基盤深度が浅く,観測網 中部(十日町盆地?東山丘陵)で基盤が深く,観測網東部(六日町盆地)で浅いという地下構造の大局的な特徴は既存地 下構造モデルと整合するものであった.

本研究は独立行政法人原子力安全基盤機構の新潟工科大学敷地内における深部地震動観測システムプロジェクトの一環である「柏崎深部地震動観測サイト周辺の広域地下構造調査」の一部として実施した。微動アレイデータの解析には BIDO2.0(Tada et al, 2010,ダウンロード元アドレス http://staff.aist.go.jp/ikuo-chou)を使用しました.

キーワード: 堆積盆地, SPAC 法, S 波速度構造, 新潟, 微動, 雑微動

Keywords: sedimentary basin, SPAC method, S-wave velocity structure, Niigata, microtremor, ambient noise

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P10 会場:コンベンションホール

微動アレイ探査と常時微動計測 H/V から推定される大阪南部地域の速度構造 S-wave velocity structure of southern Osaka plain estimated from ambient noise array survey and H/V spectra

吉見 雅行^{1*}, 関口春子², 浅野公之² YOSHIMI, Masayuki^{1*}, SEKIGUCHI Haruko², ASANO Kimiyuki²

¹ 産業技術総合研究所 活断層・地震研究センター,² 京都大学防災研究所 ¹Geological Survey of Japan, AIST, ²DPRI, Kyoto Univ.

大阪平野南部地域の S 波速度構造を得るため,2010 年に実施した微動アレイ探査(吉見ほか,2010)の補完探査を泉 大津市夕凪(YNG),羽曳野市羽曳が丘(HBK)の 2 地点にて 2011 年 4 月 14-15 日 に実施した.アレイ半径は,YNG:766m と 450m,HBK で 956m と 600m である.正三角形の頂点および重心の計 4 点に同時に地震計を配置し 60-150 分程度の観 測を行った.使用機器は VSE-15D6(東京測振)とLS7000XT(白山工業)である.得られた測定記録から SPAC 法により位 相速度を求めた結果,分散曲線の改善が図られた(YNG では 0.2Hz まで,HBK では 0.4Hz までの連続する分散曲線が得 られた).

観測位相速度を既存地下構造モデル(J-SHIS モデル(岩田・他, 2008); 堀川・他, 2004)から抽出した1次元S波速度の理論値と比較したところ, YNGでは J-SHIS モデルにほぼ一致, HBK では両モデルよりも高速度であった.

次に,分散曲線を満足するS波速度構造を推定した.S波速度3.2km/sの基盤の上に,3層の堆積層(Vs=0.35,0.55,1.0 km/s) を仮定したモデルと、ミラージュ的な速度構造(Vs max=1000m/s)を仮定したモデルにつき別々にGAにより速度構造を 探索した.さらにアレイ中心で測定した常時微動の3成分記録からH/Vスペクトルを求め理論値と比較した. 今後は観測結果をもちいて,大阪堆積盆地の地下速度構造モデルを改良していく予定である.

本研究は, 文部科学省平成23年度科学技術基礎調査等委託事業「上町断層帯に おける重点的な調査観測」によって行われました.

キーワード: SPAC 法, 堆積盆地, 大阪, 微動, 雑微動, H/V Keywords: SPAC method, sedimentary basin, Osaka, microtremor, ambient noise, H/V

(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20日17:15-18:30

大阪堆積盆地における微動 H/V スペクトル比と盆地速度構造モデルの関係 Relationship between microtremor H/V spectral ratios and basin structure model in the Osaka sedimentary basin

浅野 公之^{1*}, 岩田 知孝¹, 関口 春子¹, 宮腰 研², 西村 利光² ASANO, Kimiyuki^{1*}, IWATA, Tomotaka¹, SEKIGUCHI, Haruko¹, MIYAKOSHI, Ken², NISHIMURA, Toshimitsu²

1 京都大学防災研究所, 2 地域 地盤 環境研究所

¹Disaster Prevention Research Institute, Kyoto University, ²Geo-Research Institute

大阪平野は花崗岩からなる基盤岩に形成された盆地構造の上に,主として大阪層群からなる厚さ約1~2kmの堆積層 で覆われている.大阪盆地の端部は有馬-高槻構造線や生駒断層帯などの活断層によって形成されており,盆地内部に は上町断層帯が大阪府内をほぼ南北の走向で存在している.このような都市直下の断層帯で将来発生する大地震の強震 動を予測するには,活断層調査などに基づく震源断層のモデル化に加え,断層帯周辺を含む対象領域内での高精度な地 下構造モデルが必要である(岩田・他,2012,本大会).大阪盆地では,これまでも多くの活断層調査や地下構造調査のた めの物理探査が行われてきており,それらの物理探査情報や地質情報を統合することにより,盆地の基盤形状と堆積層 の三次元速度構造モデルが提案・改良されている(例えば,香川・他,1993;堀川・他,2003;Iwata *et al.*,2008;Iwaki and Iwata,2011).本研究では,これら既存の速度構造モデルの検証及びさらなる改良に資するため,大阪府内を中心に多点 の単点微動観測を新たに実施し,H/V スペクトル比を求めた.

2011 年 8 月から 12 月にかけて,大阪盆地内及び縁辺部の強震観測点 100 点において,単点微動観測を実施した.100 点 のうち 73 点は大阪府震度情報ネットワークの観測点であり,このほかに気象庁震度計観測点 9 点,K-NET 11 点,KiK-net 5 点,その他 2 点で実施した.微動観測には Lennartz 製の固有周期 20 秒の速度計 LE-3D/20s と白山工業製収録装置 LS-7000XT を用い,既設震度計・強震計の近傍の地盤上で1 地点あたり 30 分以上の微動計測を行った.得られた微動記 録から観測場所近傍の交通振動等によるノイズ部分を目視で除き,81.92 秒間のタイムウィンドウを 10 区間以上抽出し た.それらのフーリエ振幅スペクトルを求めた後,水平成分と上下成分のスペクトル比のアンサンプル平均を求め,微 動 H/V スペクトル比とした.得られた微動 H/V スペクトル比の卓越周期を読み取った.例えば,此花区や港区など大阪 港周辺で周期7 秒前後,上町台地では,都島区や東淀川区で約3秒,中央区や天王寺区で約4秒であった.

既存の速度構造モデルとして「大大特モデル」(Iwata et al., 2008)「産総研モデル」(堀川・他, 2003)を検討対象とした. 大阪堆積盆地ではこれまでも宮腰・他 (1997)によって,微動 H/V スペクトル比の卓越周期と基盤岩深度の比例関係が調べられている領域がある.今回の計測で得られたデータでも微動 H/V の卓越周期は,多くの地点で大局的にはモデルの基 盤深度とよい相関にある.速度構造モデルから観測点直下の一次元構造を抽出し,Rayleigh 波の理論楕円率を計算する ことによりモデルの卓越周期を得た.微動 H/V の卓越周期とモデルの卓越周期を比較したところ,多くの地点でよい一 致を示しているものの,いずれのモデルにおいても微動 H/V とモデル H/V の比で 0.6~3 倍の違いが見られた.特に上 町断層帯北部の下盤側や泉北・羽曳野丘陵でモデル H/V の卓越周期が微動 H/V より長く,モデルの基盤深度が実際より 深めに設定されている可能性が示唆される.また,箕面や四条畷など盆地端部付近でも微動 H/V とモデル H/V の卓越周 期の違いが顕著である.後者に関しては,基盤深度急変域に当たることから基盤深度の設定が十分ではない可能性のほ かに,微動 H/V が三次元構造の影響を反映している可能性も考えられる.しかし,上林・他 (2009)は泉南地域を対象と した分析を通じて,微動 H/V は地震基盤の傾斜構造に対する頑健性をもつことを指摘している.今後,微動 H/V の振動 方向依存性などを精査するとともに,他の情報も参考にして問題の切り分けを行い,堆積盆地構造モデルの改良を進め ていく予定である.

本研究は,文部科学省科学技術基礎調査等委託事業「上町断層帯における重点的な調査観測」によって行われました. 微動観測に際しては大阪府,府下各市町村,西宮市,大阪管区気象台,大阪航空局,防災科学技術研究所など多くの関係機関にお世話になりました.記して感謝いたします.

キーワード: 大阪堆積盆地, 微動, H/V スペクトル, 盆地速度構造モデル, 卓越周期 Keywords: Osaka sedimentary basin, microtremor, H/V spectral ratio, basin velocity structure model, dominant period

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P12 会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30

高知平野における微動 H/V スペクトル解析 H/V spectral analysis of micro-tremor in Kochi Plain

大石 佑輔 ¹*, 久保 篤規 ², 山品 匡史 ² OISHI, Yusuke¹*, KUBO, Atsuki², YAMASHINA, Tadashi²

¹ 高知大学理学部, ² 高知大学理学部附属高知地震観測所 ¹Faculty of Science, Kochi Univ., ²Kochi Earthq. Obs., Fac. of Sci., Kochi Univ.

高知平野は南海地震の震源域近傍に位置し,強震動による災害が危惧される.強震動の特徴を理解するためには高知 平野の地盤構造をよく知る必要がある.高知平野の地盤構造のモデル化は既にボーリング資料などにより進められてい るが,本研究では,より設備が安価,測定が容易で,高蜜度の測定が可能な単点での常時微動H/Vスペクトル比の測定 を行うことにより大局的な地盤構造を把握し,ボーリングデータに基づく地盤構造モデルとの対応を行った.用いたデー タは昨年報告した130点に,新たに観測した約250点を加えた計380点の常時微動波形である.浦戸湾周辺域で卓越周 期が長くなるという傾向はより良く見えてきた.H/Vスペクトルの卓越周期は,大局的には地盤モデルの沖積層厚との 相関が高いが,沖積層基底面よりも深部の構造の変化の影響を受けている場合もあることがわかった.高知平野に多数 見られる地下の基盤の盛り上がりの一つにおいて,密な微動観測を実施すると,地盤モデルに対応する卓越周期の変化 を検出することができた.スペクトルのピークの高さを問わなければ卓越周期1秒程度のピークは高知平野の広域で見 られる.スペクトル形状の複雑さは,このピークに加えて,高次モードや,沖積層厚,複雑な互層構造などにより形成 されていることが予想される.

キーワード: 地盤構造, H/V スペクトル, 強震動, 高知平野, 卓越周期 Keywords: Soil/Basement Structure, H/V spectra, Strong Motion, Kochi Plain, Dominant period

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P13 会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30

微動探査法による大阪平野都市域深部S波速度構造の推定 Deep S-wave Velocity Structure in Osaka Plains Urban Area Estimated by Microtremor Survey Method

南 雄一郎 ¹*, 松岡 達郎 ³, 水落 幸広 ², 原口 強 ¹ MINAMI, Yuichiro¹*, MATSUOKA, Tatsuro³, MIZUOCHI, Yukihiro², HARAGUCHI, Tsuyoshi¹

¹ 大阪市立大学大学院 理学研究科,² 住鉱資源開発株式会社,³ ジオックスコンサルタント株式会社 ¹Graduate School of Sci.,Osaka City Univ,, ²Sumiko Resources Exploration & Development Co.,Ltd, ³Geo-X Consultants Co.Ltd.

近畿地方では,今後30年以内に約60%の確率で起こるとされている南海地震や大阪市街地直下の上町断層地震(約3%の確率)の発生も危惧されている.これまで反射法を中心とした地震探査やボーリング調査など多くの地下構造調査が行われているが,地震基盤までのS波速度構造の情報は極めて少ない.香川ほか(1998)は,大阪北西部や湾岸線を中心に深部S波速度構造推定のために微動探査を実施しているが,都市部(特に大阪市街地)での調査はなされていない.一方,これまで微動探査の事例は複数報告されているものの,大規模な断層地帯での基盤構造変化についてはほとんど報告がない.

本研究では,強震動予測の精度向上に必要なS波速度構造を求めることを目標に,まず大都市域での微動探査法の可能性および断層地帯での基盤構造変化への適用性の検討を行なった.その結果,得られたS波速度構造に妥当性が見られたため,大阪都市部全域に3km格子をかぶせ,その交点で微動探査を30地点行なった.その結果,全地点で地震基盤までの詳細なS波速度構造(以下深部S波速度構造と呼ぶ)が得られ,上町断層を中心とした縦約10km,横15kmの範囲で南北方向に東西に4つの測線を得ることができた.これら4つの測線から,上町断層を境に,西側と東側で地震基盤深度に明瞭な違いが見られた.



キーワード: 微動探査, SPAC 法, 上町断層, 深部 S 波速度 Keywords: microtremor, SPAC, Uemachi fault, deep S-wave velocity

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P14

会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30

地震波干渉法の稠密地震観測網記録への適用 - 新潟県南部地域 -Seismic interferometry using dense seismic network data in south Niigata Prefecture, Japan

林田 拓己^{1*}, 吉見 雅行¹ HAYASHIDA, Takumi^{1*}, YOSHIMI, Masayuki¹

1 産総研 活断層・地震研究センター

¹Active Fault and Earthquake Research Center, AIST, GSJ

新潟県南部地域(東西 50km 南北 15km 程度の範囲)に2011年5月より順次構築した地震観測点(全15地点)の連続波 形記録に地震波干渉法を適用し,表面波の群速度を求めた.15観測点中14点は埋設型の速度計(東京測振製 VSE-355JE) で埋設深度は約5m,残り1点は地上設置型である(VSE-355JE).観測点間の平均距離は約7.1kmである.本解析では 先ず,各観測点の連続波形記録に対して,毎正時から1時間分の連続記録(上下動成分)を1単位としてデータの切り 出しを行った.振幅値の1ビット化(Sabra et al., 2005)を行ったのちに多数の観測点ペアにおける波形の相互相関処理 を行い,スタックした干渉波形から観測点間の表面波群速度を推定した.観測点のペアとしては,(1)新潟工科大学観測 点(GYK03)を基準点とした組み合わせ(全14組),(2)北西 南東を横切る3測線上に位置する観測点の組み合わせ (全31組),(3)隣接する観測点の組み合わせ(全35組)を対象とした.観測点間の最短距離は4.2km(GYK04-GYK05 間),最長距離は40.7km(GYK01-GYK15間)である.

4か月間以上にわたる相互相関関数をスタックした結果,広い周期帯(1-20秒帯)において分散性を持つ明瞭な信号 波群が見られた.周期4-8秒帯においては多数のペアで時間零を対象軸とした線対称に近い相互相関関数を得たが,他 の周期帯における相関関数の対称性ならびに波群の相関値はペア毎にばらつきが見られた.8-16秒帯では主に冬季にお いて日本海側から内陸側へ伝播する明瞭な波群が見られるのに対し,1-2秒帯では全期間にわたって西側へ向かう伝播方 向での明瞭な波群が確認された.次に,相互相関関数から推定した周期帯毎の群速度と新潟県地域の既往の地下構造モ デル(関口・他,2009)から観測点周辺の1次元速度構造を抽出して計算した理論群速度分散曲線との比較を行った.地 震波干渉法解析から推定した群速度と理論群速度分散曲線との対応は概ね調和的である一方,観測値と理論値が大きく 異なる事例も見られた.観測点間の速度構造が平行成層構造に近い場合には観測値と理論値が調和的となる傾向にある. 一方,現段階では相互相関関数からの群速度の推定が困難な観測点ペアも存在するため,より長期間の記録を用いた検証 が必要である.地震波干渉法の安定的な適用条件ならびに空間的な地下構造の変化が群速度に及ぼす影響を評価し,観 測点近傍での微動アレイ探査結果(吉見・他,本連合大会)との連携も進めながらモデルの妥当性を検討することが今後 の課題である.

謝辞:本研究は,独立行政法人原子力安全基盤機構「平成 22 年度柏崎深部地震動観測サイト周辺の広域地下構造探査 微動・自然地震動観測及び GPS 観測の実施 」の一環として実施しました.

キーワード: 地震波干渉法, 雑微動, 表面波, 速度構造モデル, 新潟県南部 Keywords: seismic interferometry, ambient noise, surface wave, velocity structure model, south Nigata Pref.

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P15

会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30

大阪平野を対象としたレシーバー関数解析 Receiver function analysis for the Osaka plain, southwestern Japan

堀川 晴央^{1*} HORIKAWA, Haruo^{1*}

¹(独) 産総研活断層・地震研究センター ¹Active Fault and Earhtuquake Res. Ctr., AIST/GSJ

大阪平野に設置された強震計および震度計(以下,まとめて地震計と記す)を用いてレシーバー関数を計算した.レ シーバー関数を計算する前段階として,地震計の水平成分の設置方位を検証した.具体的には,既に設置方位が現場測 定にて明らかとなっている関西地震観測研究協議会の地震計を基準とし,これらの地震計での記録と,他の地震計で収 録された記録との相互相関関数を計算した.その結果,観測点によっては40-50度回転して設置されていることが明ら かとなった.この設置方位を考慮して,宗田ほか(2001)による手法を用いてレシーバー関数を計算した.地震基盤にお ける P->S 変換波が多くの観測点で明瞭に確認された.この変換波が出現する時刻を,J-SHIS のモデルから予測される 出現時刻とを比較したところ,北側および東側の平野端付近の観測点において,予測値が観測値よりも小さいことがわ かった.この違いは,地震基盤のモデル化手法の影響を受けていると考えられる.J-SHIS モデルはスプライン関数を元 にしているため,表現される盆地形状は滑らかにならざるを得ない.しかし,物理探査で明らかになっているように,盆 地の北側あるいは東側では,ある程度(およそ深さ1km前後)の深度を保ったまま堆積盆地の底が盆地端まで伸び,鉛 直あるいは盆地側にオーバーハングする断層により盆地は限られている.すなわち,これらの盆地端では,スプライン 関数では表現が難しい急峻な構造を有しており,このため,実際の構造とモデルとが乖離してしまっていると考えられ る.兵庫県南部地震においては,盆地端が破壊的な強震動を生成することに大きく寄与することが明らかになっている (Kawase, 1996)ことからわかるように,内陸地震による震源近傍の強震動を考える上では盆地端の形状を考えることは重 要であり,適切なモデル化の方法を追求することが必要と考えられる.

謝辞:本研究で用いた地震記録は,関西地震観測研究協議会,防災科学技術研究所(K-Net, KiK-Net, F-Net),および大阪府に提供いただいた.大阪府の震度計の記録を利用するにあたって,岩田知孝教授および浅野公之博士に便宜を図っていただいた.岩城麻子博士には,未公表の解析結果をご提供いただくとともに,解析手法に関してご教示いただいた.本研究は,文部科学省科学技術基礎調査等委託事業「上町断層帯における重点的な調査観測」によって行われた.以上,記して感謝いたします.

キーワード: レシーバー関数, 大阪堆積盆地, 地盤構造 Keywords: receiver function, Osaka sedimentary basin, subsurface velocity structure

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P16

会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30

雑微動データのスペクトル振幅と地震動最大振幅の関係について Relation between spectral amplitudes of microtremors and maximum seismic amplitudes

田中 寅夫 ^{1*}, 大久保 慎人 ¹, 青木 治三 ¹ TANAKA, Torao^{1*}, OKUBO, Makoto¹, AOKI, harumi¹

¹ 東濃地震科学研究所 ¹TRIES

わが国で一般的な低層木造構造物の固有振動数は2~4 Hz であり、この振動数は地下浅部地盤による地震波の増幅に 大きく関わり、site effect にほぼ等しいと考えられる。 地震動被害を減少させるためには、場所によっては 100m 以下 の規模で細かく調査して確度高く site effect を決定することが必要であり、したがって雑微動の測定によって最大地震動 の大きさを予測することが可能になれば、地震動災害の減少に役立つと考えられる。このような観点から、われわれは 1999 年から東濃地域で展開されてきた TRIES 高密度地震観測網によって得られた地震記録および雑微動記録の振幅ス ペクトル解析を進めてきた。これまでの連合大会において報告してきたように今回も、TRIES 観測網における加速度地 震計による 1/100 秒サンプリングの地震データと、トリガーが作動してから P 波初動が到達する直前までに観測されて いる雑微動データの離散フーリエ変換から、スペクトル振幅を計算した。地震については最長20秒間、微動については 10秒間以内のデータを解析した。振動数帯域1.95 Hzから4.04Hzにおけるスペクトル振幅に着目して、この帯域を 幅 0.1Hz の 10 区間に細分し、それぞれの区間における雑微動の最小値が、地下浅部構造による地震動の最大増幅ととも に、地表に振動源をもつ雑微動がゼロとなる環境を示すと仮定した。 これを検討するため、TRIES、犬山および土岐 消防署の3観測点で観測された雑微動と福井岐阜県境および和歌山県中部に発生した2つの地震のスペクトル振幅の比 較を試みた。地震のマグニチュード、震源メカニズム、地震波の伝播経路などの影響を受けない形で各観測点の地震動 を比較するために、TRIES 観測点を基準として、雑微動最小値および地震動の最大振幅のスペクトルの比較は、それぞ れを TRIES の雑微動最小値および地震動振幅で除した相対振幅で行うこととして、両者の関係を調べた。得られた結果 は、地盤による地震動の増幅率は、地盤の固有振動数が微動最小値スペクトルのピーク振動数とみなして、かなり高い 確度で予想できる可能性を示している。

キーワード: 雑微動, 地震波, 地盤, 離散フーリエ変換, 最大振幅, 地震災害 Keywords: microtremor, seismic wave, ground soil, discrete Fourier transform, maximum amplitude, seismic hazard

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P17

会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30

低周波数地震動の情報を用いた高周波数地震動合成手法の検討 Synthesis of high-frequency ground motion based on information extracted from lowfrequency ground motion

岩城 麻子^{1*}, 藤原 広行¹ IWAKI, Asako^{1*}, FUJIWARA, Hiroyuki¹

¹ 防災科学技術研究所 ¹NIED

1.はじめに

シナリオ地震の広帯域地震動計算は、低周波数における地下構造モデルに基づく数値解法などの決定論的アプローチ と、高周波数帯域における半経験的手法による統計的アプローチを組み合わせたハイブリッド合成法によることが多い。 この時、それぞれ全く独立の情報から合成された波動場を重ね合わせていることになるが、本来、低周波数地震動と高 周波数地震動は独立の現象ではない。実際、観測地震記録の加速度エンベロープをいくつかの周波数帯域ごとに描かせ てみるとそれらは互いに形状が似ている。そこで本研究ではより自然な広帯域地震動予測手法を目指して、加速度エン ベロープ経時特性の周波数帯域間の関係に着目し,低周波数地震動が持つ情報を利用してそこから高周波数地震動を合 成することを試みる。

2.手法の概略

対象地域は関東地域とし、KiK-net 地中記録を用いる。観測加速度記録を4種類の周波数帯域(1)0.5-1.0 Hz,(2)1.0-2.0 Hz,(3)2.0-4.0 Hz,(4)4.0-8.0 Hz で RMS エンベロープを求め、隣り合う帯域同士で高周波数側の低周波数側に対する RMS エンベロープの比をとると、エンベロープ比は観測点・地震タイプごとに安定した形状をもつ。このエンベロープ比を 関数でモデル化し震源スペクトルの振幅分を補正したものを、高周波数地震動の低周波数地震動に対する経時特性の比の経験式とみなし、乱数位相を掛け合わせることによって高周波数地震動を合成することを基本方針とする。関東地域 で発生する様々なタイプの M5 クラスの地震について、観測低周波数地震動(0.5-1.0 Hz)から高周波数地震動(1.0-2.0 Hz, 2.0-4.0 Hz, 4.0-8.0 Hz)を合成し、観測を良好に再現することを示した(2011年地震学会秋季大会)。

3. M7 級地震の広帯域地震動計算に向けて

本発表では関東地域の M7 クラスの地震の広帯域地震動予測への応用を想定し、海溝型地震とスラブ内地震について 波形合成手法を検討した結果を報告する。関東地域の M7 クラスの地震には様々な発生様式が想定されるが、ここでは 海溝型地震については良好な強震記録が多数得られている茨城県沖のプレート間地震系列(5.1 M_{JMA} 7.0)を解析 の対象とする。一方、スラブ内地震は関東地域で記録が得られている M7 クラスの地震が発生していないため、2003 年 5月 26 日宮城県北部のスラブ内地震とその余震群(4.5 M_{JMA} 7.0)について解析を行い参考にする。

茨城県沖の地震系列では、低周波数帯域ほど後続波が卓越しており、高周波数帯域ほどS波強震部直後からの減衰が 大きいという特徴が顕著にみられる。また、隣り合う帯域同士のエンベロープ比をとると、減衰部の減衰の強さには地 震規模への依存が見られる。すなわち、M7クラスの地震はM5クラスの地震に比べて低周波数地震動に対する高周波数 地震動の減衰が相対的に大きい。これは、M7クラスの海溝型地震では震源継続時間が長いことに加えて伝播経路中で生 成された長周期の表面波が特に後続動に卓越してくることを反映していると考えられる。このような地震規模への依存 性は、宮城県北部のスラプ内地震系列には見られなかった。今後、地震タイプや地域性に応じて規模依存も含めたエン ベロープ比の経験式を作成し、観測広帯域地震動の再現及び、差分法などの地震動シミュレーションによる理論低周波 数地震動を用いた広帯域予測地震動の計算に適用する。

キーワード: 広帯域地震動予測 Keywords: broad-band ground motion prediction

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P18

会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30

マルコフ連鎖モンテカルロ法による3次元深部地盤構造の層境界面形状推定 Estimation of three-dimensional layer interface topography of subsurface structure using a MCMC method

岩城 麻子¹*,青井 真¹ IWAKI, Asako¹*, AOI, Shin¹

¹ 防災科学技術研究所 ¹NIED

やや長周期帯域の地震動は堆積盆地の構造の影響を大きく受ける。地震波形を精度良く再現可能な深部地盤構造モデル を得るためには波形インバージョンが有効であると考えられる。Aoi (2002, BSSA) は深部地盤構造の層境界面形状をター ゲットとする波形逆解析について、観測方程式を擬似線形化し反復解法によりモデルを推定する手法を提案した。Iwaki and Iwata (2011, GJI) ではこの手法を実記録に適用し、実際の堆積盆地構造モデルのチューニングが可能であることを示 した。一方、この様な擬似線形化手法の一般的な問題点として、解が初期モデルに強く依存したり解が収束しなかった りするということが挙げられる。

本研究では、マルコフ連鎖モンテカルロ法(MCMC法)を用いた3次元盆地境界面形状逆解析手法の定式化を提案する。MCMC法では、乱数を用いてマルコフ連鎖をなすパラメータの抽出により解の確率分布を求める。擬似線形化手法のように最も波形残差が小さいモデルを1つだけ求めるのではなく、抽出された解の確率分布の統計的性質から誤差を含めた解が得られる。

地震基盤深度が水平方向に不均質な3次元盆地モデルを対象として、地震基盤と堆積層の成す境界面形状を推定する手法を定式化し、数値実験によりその適用性を検討する。ここで対象とするターゲットモデルは25km×20km、基盤深さが最大2500mのものとし、解析周期帯域は3-10秒とする。境界面形状はcosine型の基底関数展開で表現し、各ノードにおける境界面深さの初期値からの変化分をモデルパラメータとする。モデルパラメータは-400mから2200mまでの範囲で200m間隔に探索する。ノードは水平方向に2.5km間隔に35個あるので、モデルパラメータ空間には14の35乗個のモデルパラメータの組み合わせが存在することになる。この中から乱数を用いて生成されたモデルをMetropolis-Hasting法による棄却・受理によって標本抽出を行い、9000回の計算ののち受理されたモデルパラメータの平均と標準偏差を求めた。得られた平均モデルは、ターゲットモデルを基底関数の持つ波長の分解能の範囲でよく再現していた。MCMC法はグローバルサーチ法の一種であり、初期モデルに依存しづらく、誤差範囲を含めた解の分布を得ることができる。初期モデルの情報が乏しい状況では、擬似線形化手法では安定して解を求めることはできない。そのような場合においては、MCMC法によって得られる大局的な解を初期値として擬似線形化インバージョンを行う2段階の逆解析が有効である。

キーワード: 地盤構造, 逆問題, モンテカルロ法 Keywords: subsurface structure, inverse problem, Monte Carlo method

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P19

会場:コンベンションホール

携帯情報端末を利用した地震計の実大三次元震動破壊実験施設による振動実験 Vibration test of the seismometer using mobile information terminal on the 3-D Full-Scale Earthquake Testing Facility

内藤 昌平 ^{1*}, 東 宏樹 ¹, 先名 重樹 ¹, 吉澤 睦博 ¹, 中村 洋光 ¹, 藤原 広行 ¹, 田中 洋一 ², 吉田 稔 ² NAITO, Shohei^{1*}, AZUMA, Hiroki¹, SENNA, Shigeki¹, Mutsuhiro Yoshizawa¹, NAKAMURA, Hiromitsu¹, FUJIWARA, Hiroyuki¹, Yoichi Tanaka², YOSHIDA, Minoru²

1 防災科学技術研究所, 2 白山工業株式会社

¹National Research Institute for Earth Science and Disaster Prevention, ²Hakusan Corporation

1.はじめに

スマートフォンや携帯型音楽プレーヤ、タブレット PC などの携帯情報端末には小型、軽量かつ安価な MEMS(Micro Electro Mechanical Systems)型加速度センサが使用されている。このような普及率の高い情報端末を強震観測に利用することができれば、現在の強震観測網の観測点設置間隔を大幅に狭める可能性があり、これまでにない詳細な被害分布の把握や、リアルタイム地震情報の発信が可能となるであろう。

吉田・他(2011)は、iPhone/iPad/iPod touch に内蔵されている MEMS 加速度センサを利用し、クラウド環境を用いた 試験的な地震観測網を構築し、それらを各種ソーシャルメディアと連携して利活用することを視野に入れたシステム「i 地震クラウドシステム(以下、i地震)」を2010年8月からリリースし、MEMS 加速度センサを利用したリアルタイム 地震情報の活用方法として新たな可能性を示した。

さらに、内藤・他(2011)は「i地震」をインストールした iPod touch を地震計台に固定し、K-NET02型強震計と並 行観測を行い観測された地震記録と比較することで、「i地震」の強震計としての性能について検討した。それぞれのセ ンサで記録された同一の地震波形記録を比較すると、震度3以上の地震であればほぼ重なるが、震度2以下の地震は振 幅の小さい振動がノイズに埋れてしまうことが分かった。また計測震度相当値を比較すると、震度3以上の地震であれ ば±0.1の誤差範囲で一致するが、震度2以下の地震は過大な値となることが分かった。

2. 実験方法

「i 地震」が建築物の強震観測に利用できる性能があるかを確認するため、「首都直下地震防災・減災特別プロジェクト 都市施設の耐震性評価・機能確保に関する研究 (2)長周期地震動による被害軽減対策の研究開発」の一環として 2011 年 10 月に実大三次元震動破壊実験施設 E-Defense (兵庫県三木市)において実施された実験に参加し、「i 地震」を インストールした iPod touch 12 台を試験体内に設置し 10 種類の地震波およびホワイトノイズ波の記録を取得した。

設置方法は床・壁・机の3通りとし、固定には金属用両面粘着テープを使用した。また電源供給には外付けバッテリー を使用し、時刻校正は NTP サーバにより行った。

3.結果

3日間にわたる実験の結果、設定したトリガレベル(50gal)を超える入力波に対しては全ての「i地震」端末のデータを 記録でき、同フロアに設置されたサーボ型加速度計(東京計器株式会社製 TA-25E)の記録と概ね遜色ないデータを取 得することができた。

また、各フロアに設置された「i地震」端末の記録から計算した応答スペクトルはJMA神戸波などの強震動入力時において、震動の強さや階層高さに応じた非線形特性を示すことが確認できた。

設置箇所による記録の差もあり、机など設置点自体が移動したり、近傍の什器が倒れた結果生じた振動と思われる記録も確認できた。実際に建築物の振動観測に使用する場合は、設置場所自体や周辺の家具等が揺れにより移動・転倒する可能性が少ない箇所を選定して床面もしくは壁面に確実に固定し、電源供給と WiFi あるいは 3G による通信を常時行うことが要件となると思われる。

本発表とは別に「i 地震」をインストールした iPhone/iPad/ iPod touch および気象庁検定を通過した基準地震計を振動 試験装置に設置し、0.5~10Hz,5~1500gal の正弦波を入力する実験を実施したので、別途この実験の結果を解析し報告 を行う予定である。

今後も引き続き「i 地震」の地震計としての性能をより詳細に解析するとともに、モデル地域を決めて各種建築物での「i 地震」センサ観測網を構築し、クラウド型 MEMS センサネットワークの地域展開の実証実験を行っていく予定である。

引用文献

吉田稔,藤原広行,田中洋一,森野慎也,小国正之,結城昇,黒田真吾,中井俊樹,東宏樹,内藤昌平,はお憲生 (2011): i 地震 クラウドシステム,日本地球惑星科学連合 2011 年大会

内藤昌平, 功刀卓, 中村洋光, 藤原広行, 結城昇 (2011): i 地震 MEMS 加速度センサの強震観測性能評価, 日本地震学会予

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

(May 20-25 2012 at Makuhari, Chiba, Japan) ©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P19 会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30

稿集,2011年度秋季大会

キーワード: MEMS, センサネットワーク, クラウド, 携帯情報端末, i 地震, E ディフェンス Keywords: MEMS, Sensor Network, Cloud, mobile terminal, i-Jishin, E-Defense

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P20 会場:コンベンションホール

クラウド型常時微動観測システムの構築 Construction of the cloud type microtremor observation system

先名 重樹 ¹*, 東宏樹 ¹, 安達繁樹 ², 浅香雄太 ³, 藤原広行 ¹ SENNA, Shigeki¹*, Hiroki Azuma¹, Shigeki Adachi², Yuta Asaka³, Hiroyuki Fujiwara¹

¹ 防災科研,² 白山工業株式会社,³ 三菱スペース・ソフトウエア株式会社 ¹NIED, ²Hakusan Corporation, ³MSS

1.はじめに

常時微動観測は、これまで、一部の研究者や技術者が、地震動予測のための地盤構造モデル作成等のための重要な物 性情報を得るための方法として利用してきた。

このような観測が、素人でも簡単に観測が可能で、観測データをその場でデータベースに送信・登録・解析すること ができれば、大量の観測データの収集が簡単に実施でき、飛躍的に地盤構造モデル・強震動予測の高度化が可能となる。 また、これまでにない詳細な被害分布の把握や、リアルタイム地震情報の大幅な精度向上も期待できるであろう。

しかしながら、現時点において、微動観測の工程について素人・初心者でも実施できるようなシステムの開発の事例 はなく、特に、観測データを解析・編集し、データベース化する一連の作業は、専門家でないと実施が難しい。

筆者らはこれまでに、素人でも簡単に観測可能な、バッテリー・センサー・ロガー一体型微動計 JU-210, JU-215(無線 LAN 機能付き)をリリースしている(先名・他(2006))。また、先名・藤原(2008)においては、簡単に微動データを 解析できるソフトウエアも作成・公開してきている。本研究では、これまでの開発を受け、最近爆発的に普及してきた スマートフォンを利用し、微動計とスマートフォンだけで観測・解析等の一連の工程が可能となるクラウド型常時微動 観測システムを構築した。

2.クラウド型常時微動観測システム(i微動/微動計JU-310)の構築とクラウド型解析システムの開発について 地面に置くだけで、短時間に高精度な微動観測を可能とし、専門家・技術者でなくても安定的に観測・データ登録・解 析の一連の工程について、バラツキの少ない観測・解析結果が出せるシステムを構築するため、以下に示す3つの項目 について検討した。

(1) スマートフォン等に安定的にデータ転送できる通信システムを搭載した微動計の製作(JU-310の製作)

(2) スマートフォンを利用した観測データおよび観測位置情報等のデータベースへの即時登録

(スマートフォンアプリケーション i 微動の作成 / 微動データベースのバージョンアップ)

(3) 微動観測結果の即時解析による結果の閲覧および、J-SHIS 等との既存システムとの相互運用による、観測地点の震度・地盤情報等との比較・解析機能(クラウド型解析機能の構築)

なお、現地での観測データ送信((1),(2))から、(3)の解析結果を返すまでにかかる時間は、計測結果を利用した震度計 算で5秒程度、地盤構造モデルのチューニングで1~5分程度である。今後、地盤構造モデルのチューニング時間はクラ ウド環境により大幅に改善されるものと期待される。また、上記で構築したシステムについて、観測初心者を対象として ベンチマークテストを実施し、観測展開スピードおよび観測したデータの精度について良好な結果を得ることができた。

3.今後の開発展開について

今後において、さらに「i 微動」システム / クラウド型解析機能を使いやすく、高度化するため、複数の微動計で同時 に観測を行う微動アレイ観測においても、即時データ登録・自動解析を行い、データの品質管理をリアルタイムで行え る仕組みの開発を実施する。また J-SHIS 等に登録された地盤モデルの自動チューニングや、建物の揺れの特性をモデル 化し、耐震診断を行う仕組みも構築する予定である。

< 引用文献 >

先名重樹,安達繁樹,荒木恒彦,飯澤清典,藤原広行:微動探査観測システムの開発,第115回物理探査学会予稿集,pp.120-122,2006

先名重樹,大井昌弘,藤原広行:微動探査データの収集管理とデータベースシステムの構築,地球惑星科学連合大会,S150-P010,2007

先名重樹,藤原広行:微動探査観測ツールの開発その1 - 常時微動解析ツール - ,防災科学技術研究所研究資料第 313 号,2008

キーワード:常時微動探査,クラウド,携帯情報端末,i微動,地下構造,強震動予測

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P20

会場:コンベンションホール

Keywords: Microtremor observation, Cloud, Mobile terminal, i-Bidou, Structure, Strong motion prediction

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P21

会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30

ポータブル地震監視装置・SPOT 地震計の開発と自然地震観測 Development of simple and handy seismometer (SPOT seismometer)

伊藤 賀章 ¹*, 是永 将宏¹, 山本 俊六 ¹, 野田 俊太 ¹, 岩田 直泰 ¹, 結城昇 ² ITO, yoshiaki¹*, KORENAGA, Masahiro¹, YAMAMOTO, Shunroku¹, NODA, Shunta¹, IWATA, Naoyasu¹, Noboru Yuki²

¹ 公益財団法人鉄道総合技術研究所,² 白山工業株式会社 ¹Railway Technical Research Institute, ²Hakusan Corporation

1.はじめに

鉄道では、地震発生時の列車の停止、減速判断や地震後の運転再開に向けた点検の有無等の判断に地震計が利用されている。地震時に地震計で計測された地震動指標値がしきい値を超過した場合には、徒歩などによる地震計間の巡回点検が行なわれる。一方、鉄道の地震計は、新幹線においては10km~20km程度の間隔、在来線では数10km間隔で設置されているため、徒歩での巡回には多くの時間を要し、列車の運転再開が遅れる大きな要因となっている。特に、大きな地震が発生した後など地震活動が活発な場合には、地震計が頻繁にしきい値を超過し、その都度点検を行なう必要が生じることもある。

このような場合に、一時的でも簡便に地震計を設置して、従来より密に地震動強さの空間分布を把握することができ れば、より効率的な運転再開判断を行なうことができる。そこで我々は、簡易に設置、観測を行なうことが可能なポータ ブル地震観測装置(SPOT 地震計)を開発して、その情報の利用についての検討を行なった。ここでは、開発した SPOT 地震計の機能と性能、SPOT 地震計を利用した自然地震観測結果について報告する。

2. SPOT 地震計の機能と性能について

SPOT 地震計は主に測定部と通信部、携帯モジュール、GPS モジュールから構成される。地震計筐体のサイズは測定 部も含めて 208mm × 200mm × 97mm、重量は 1280g(電池を除く)と非常に小型軽量である。屋外で使用することを 考え、地震計筐体は保護等級 IP67(防塵防水型)に対応している。電源は単1電池4本としており、消費電力を抑える ことで、仮に1日1回地震計処理が起動した場合でも概ね1ヶ月以上動作が可能である。また、NTT docomo の Xi サー ビスおよび FOMA 通信を用いた外部通信と、GPS モジュールによる時刻校正と測位を行なっている。測定部には3成 分の MEMS 加速度センサーを使用している。センサーのサンプリング周波数は 100Hz、測定レンジは±2G、分解能は 1mG/digit である。振動台を使用した加振試験では、計測震度 2.5 以上の揺れに対して気象庁検定済みの計測震度計との 誤差が±0.1 以下となる。用途を考えれば十分なスペックであると考える。

観測値があらかじめ設定したトリガレベルを超えた場合、演算した強震度指標値と波形データを、携帯網を通じて Web サーバに送信し、同時に地震計内に保存する。強震動指標値として計測震度相当値と JR 用加速度値(5Hz ハイカット フィルター処理を施した水平2成分合成加速度の最大値)を演算している。送信された情報は PC 等で Web サーバにア クセスすることで確認できる。Web 画面では地震計の位置、強震度指標値、波形データが閲覧可能である。

3. SPOT 地震計を用いた自然地震観測

SPOT 地震計と気象庁検定済みの計測震度計による自然地震の並行観測を行なった。観測期間中、3 つの地震に対して 強震動指標計算処理と波形データの記録を行なった(2012年1月1日 鳥島近海 M7.0,2012年1月28日 山梨県東部・ 富士五湖 M5.5,2012年1月29日 山梨県東部・富士五湖 M4.7)。このうち計測震度2.5以上の揺れを観測した地震(1 月1日 計測震度2.8,1月28日 計測震度2.5)については、計測震度計との誤差がいずれも計測震度で±0.1以下、JR 用加速度値で±5%以下であった。

4. まとめ

簡易に設置、地震観測を行なうことを目的に開発したポータブル地震観測装置(SPOT 地震計)の機能と性能、また、 SPOT 地震計を利用した自然地震観測結果について報告した。今後は、観測データの蓄積や実際の使用環境に近い状況での稼働確認により信頼性の検証を行ないながら、鉄道の現場等での導入の促進を図りたい。

```
キーワード: 地震計, M E M S センサー, 運転再開判断
Keywords: seismometer, MEMS, train operation control
```

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P22

会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30

ABAQUS を用いた地形・地質条件の違いによる地震時斜面増幅効果の動的解析 Dynamic Analysis of Earthquake Amplification Effect of Slopes in Different Topographic and Geological Conditions

三谷 康博^{1*}, 汪発武¹ MITANI, Yasuhiro^{1*}, Wang Fawu¹

1 島根大学総合理工学部地球資源環境学科

¹Shimane University Department of Geoscience

地震による斜面崩壊は顕在化しており,社会に損害をもたらしている.地震載荷を考慮した斜面安定の動的解析を行う上で,地形及び地質構造による斜面増幅効果を把握することが重要である.しかしながら,地形及び地質構造が複雑なため,斜面増幅効果は未だ解明されていない.本研究では,斜面増幅効果を解明するため FEM ソフトウェア Abaqus を用いて研究を試みた.

境界条件の設定には無限要素を用い,斜面モデルが適切であるかを遠心載荷模型実験の結果と比較し検証した.均 質な斜面の高さ,傾斜角度,地震波の違いの増幅効果を調べるため解析を行なった.さらに,島根原子力発電所周辺の 南北方向斜面と東西方向斜面を解析した.

本研究では,出力地震最大加速度と入力地震最大加速度の比を増幅度として求める.解析の結果,(1)斜面最頂部と 斜面中部では,斜面の高さが大きくなるに伴い,増幅度は小さくなる;(2)斜面傾斜角度が大きくなるに伴い,斜面最頂 部の増幅度は比較的大きくなるが,斜面末端部の増幅度は比較的小さくなる;(3)地震波,層理面の違いによる増幅の傾 向は示さなかった;(4)島根原子力発電所周辺の南北方向斜面は,斜面上部付近で高い増幅度を示し,東西方向斜面は, 斜面末端付近で高い増幅度を示した.



キーワード: Abaqus ソフトウェア, 増幅効果, 無限要素, 地震, 斜面崩壊

Keywords: Abaqus software, amplification effect, infinite element, eartquake, slope failure

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P23

会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30

鳥取平野における強震動評価のための3次元地下構造モデルの構築 Modeling 3-D subsurface structure for strong ground motion estimation the in Tottori plain

石田 勇介^{1*},野口 竜也¹,香川 敬生¹ ISHIDA, Yusuke^{1*}, NOGUCHI, Tatsuya¹, KAGAWA, Takao¹

1 鳥取大学大学院 工学研究科

¹Tottori University Graduate School of Engineering

鳥取平野を対象に強震動評価のための3次元地下構造モデルの構築を目的として本研究をおこなった。まず、既往の 調査結果から統一堆積層媒質モデルを設定した。そのモデルに基づいて既存の位相速度データからインバージョン解析 を用いて各層厚を推定した。その結果と既存の重力探査の結果をまとめて各層境界深度分布を推定した。各層境界深度 分布を求める際に2次元3次Bスプライン関数を用いた。また、3次元差分法を用いて1943年鳥取地震(M7.2)を想定 した地震動シミュレーションをおこなった。鳥取地震時における被害分布と本研究モデルを用いて得られた地震動分布 を比較することにより本研究モデルの有用性が確認できた。

キーワード: 強震動評価, 3 次元差分法, 鳥取平野, 3 次元地下構造モデル Keywords: strong ground motion, 3-D finite difference method, Tottori plain, 3-D subsurface structure

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P24

会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30

墓石転倒シミュレーションのための剛体回転数値計算プログラムの開発 Development of numerical program for rigid body rotation

今枝 佑輔^{1*}, 盛川 仁¹ IMAEDA, Yusuke^{1*}, MORIKAWA, Hitoshi¹

¹ 東工大総合理工 ¹Tokyo Tech

墓石は人間のライフサイクルに密接に関係した存在であり全国各地に遍在している。一方で墓石は強地震時に地震に よる外力をうけ、滑り、回転し、転倒し、そして時には跳躍する。従って墓石の転倒状況やその分布状況は起こった地震 の特性を各地で記録していることとなり、これを解析することは地震全体を理解する上で重要な役割を果たすと考えら れる。そこで墓石の運動を剛体運動とみなし、その挙動を数値計算によって解析する。そのための基礎プログラムとし て、外力を伴う剛体回転運動を数値計算するプログラムを開発し、その性能について評価する。

一般に剛体回転運動を安直に定式化し数値計算コードを作成すると様々な問題が生じる。例えば物理的には剛体の 慣性主軸は常に直交しており、その単位ベクトルの長さは1に保たれている。しかしこの直交性や単位性は注意深く定 式化しないと数値計算上は保たれない。これは剛体がその剛体性を保てずに、数値計算が進むにつれ元の剛体が伸び縮 みしたりひしゃげて歪んでしまうことを意味している。また物理的には運動エネルギーや角運動量は外力がかからない 場合に保存される。これも安直な数値計算スキームでは成り立たない。更に剛体の運動エネルギーと角運動量、そして 回転ベクトルは時間的に主慣性モーメントを通じて一意に関係付けられている。この主慣性モーメントは剛体の形状か ら決まる時間的に不変な定数である。これも安直な数値計算法では一般的には成り立たず、主慣性モーメントが時間変 化してしまう場合がありうる。

そこでこれらの特性を満たすよう注意を払いつつ運動の定式化及び数値計算コードの開発を行った。

まずよくやられているように、慣性主軸の単位ベクトル間の直交性および単位性を保持するために、時間発展は常 に適当な回転ベクトル周りの回転運動として正確に記述する。1ステップの時間発展はこの回転運動の重ねあわせとし て記述する。回転変換が正しく記述されているので時間発展した後も慣性主軸に沿った単位ベクトルの直交性や単位性 が数値誤差の範囲で成立する。回転操作についてはベクトル計算を使ってもよいし4元数による変換を使ってもよい。(4 元数を使ったほうが計算効率は良い)

次に外力がない場合に運動エネルギーや角運動量が変化してしまう問題については、運動を剛体に固定された座標系 上で考える。この回転系では、単位角運動量ベクトルが運動エネルギー一定の条件から定まる特定の閉曲線上でしか運動 し得ない。これを制約条件として時間発展に課すことで解決する。これは剛体座標系上で慣性主軸方向の運動エネルギー と角運動量の比を正しく定めていることにほかならないので、主慣性モーメントが時間変化してしまうこともなくなる。

ポスター発表ではこれらの結果に加えて、計算精度を変えた他の単純な数値計算方法との比較を行う予定である。

キーワード: 数値計算, 剛体回転 Keywords: simulation, rigid body

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P25 会場:コンベンションホール

微動を用いた鳥取市市街地における地盤震動特性の把握及び地盤構造推定 Determination of subsurface structure in urban area of Tottori city using microtremors.

朝日 秀伍^{1*}, 牧本 一訓¹, 野口 竜也¹, 香川 敬生¹ ASAHI, shugo^{1*}, Kazunori Makimoto¹, NOGUCHI, Tatsuya¹, KAGAWA, Takao¹

1 鳥取大学大学院工学研究科

¹Graduate School of Engineering, Tottori University

鳥取市では1943年の鳥取地震の際,特に沖積平野に位置する市街地で甚大な被害が発生している.野口ら(2003),(2006) により,鳥取県鳥取市において微動3成分単点観測および微動アレイ観測が実施され,地盤構造や地盤の卓越周期分布 が得られている.本研究ではこれらのデータを補う形で鳥取駅周辺を対象に微動3成分単点観測を新たに226点で実施 した.微動3成分単点観測の解析より得られたH/Vから卓越周期を読み取り,また,スペクトルの形状をA~Dの4段 階に,スペクトル値を1~5の5段階にタイプ分類した.その結果,以下のことがわかった.

1) 形状のタイプは,鳥取駅の北部はピークが単峰型のA,複峰型のB多く,南部はBが多く見られた.市街地中心部の久松山付近では,なだらかな形状のC,ピークの読み取れないDも見られた.スペクトル値のタイプに関してはばらつきが見られたが,千代川沿いの観測点は3以上の大きいものが多く見られた.

2)卓越周期については詳細な分布図が得られ,鳥取駅の北部では0.8~1.1秒の比較的長周期,南部では0.4~0.5秒の 比較的短周期の地域が多く見られる.久松山付近については,0.1~0.3秒の短い周期が得られた.さらに,山際に近づく につれて周期が短くなっていた.

3)既存の微動アレイによるS波速度構造とH/Vにより,表層地盤を2層モデルと仮定して,レイリー波基本モードとS波重複反射理論の1/4波長則より層厚を求めた.その結果,鳥取駅の北部は35m~48mと比較的大きく,鳥取駅の南部は,11m~15mと比較的小さくなっている.久松山付近では,0m~5m程の小さい層厚が読み取れた.さらに山際に近づくにつれて層厚が小さくなっていた.

キーワード: 微動観測, H/V, 鳥取県鳥取市, 地盤構造 Keywords: Microtremor observation, H/V, Tottori city, subsurface structure

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P26 会場:コンベンションホール

低消費電力強震観測システムの開発 Development of a low power consumption strong motion observation system

吉本 和生^{1*}, 重田 考德², 中原 恒³, 佐藤 比呂志⁴ YOSHIMOTO, Kazuo^{1*}, SHIGETA, Takanori², NAKAHARA, Hisashi³, SATO, Hiroshi⁴

¹ 横浜市立大学生命ナノシステム科学研究科,² 横浜市立大学国際総合科学部,³ 東北大学理学研究科,⁴ 東京大学地震研究 所

¹Nanobioscience, Yokohama City Univ., Yokohama, Japan, ²International College of Arts and Sciences, Yokohama City Univ., Yokohama, Japan, ³Geophysics, Science, Tohoku Univ, Sendai, Japan, ⁴ERI, Univ. of Tokyo, Tokyo, Japan

1.はじめに

最近の研究では,強震記録の地震波干渉法による解析によって,堆積層や地震基盤の構造が推定されている.例えば,吉本・他(2011)は,東京ガスの SUPREME の強震記録の解析から,首都圏の特定の地域における地震基盤の構造について報告している.しかしながら,首都圏における強震観測点は偏在しており,このような研究をさらに進展させるには,独自に強震観測を実施する必要がある.そこで,本研究では,簡易に使用できる低消費電力強震観測システムを開発するとともに,同システムの特性を試験観測により評価した.

2.システム構成

強震観測においては,できるだけ場所の制約を受けずに多点で観測できることが望ましい.このため,開発する強 震観測システムの主な条件として,1)小型,2)低コスト(数万円以下),3)乾電池で動作(数ヶ月間),などを設 定した.また,強震記録の用途は,地震波干渉法による解析に限定することにした.

このような条件を踏まえて, MEMS 型加速度センサー, 超低消費電力マイコン(16 ビット), SD カードなどを使用して, 強震観測システムを構築した.具体的には, MEMS 型加速度センサーに, ディジタル(SPI) 出力のある低消費 電力の静電容量型の素子を採用し, フルスケール±1.5G, AD 分解能 14bit の設定で動作させた.自己ノイズは, p-p 振幅で 4gal 程度である.サンプリング周波数は 40Hz とした.超低消費電力マイコンでは, MEMS 型加速度センサーの出力を常時モニターし, 閾値以上の出力があった場合にトリガ判定して, 15 秒間のプレトリガ部分を含む約 64 秒間の加速 度記録を SD カードに書き込む.SD カードの容量は 2G バイトである.以上のようなシステム構成によって, 消費電流を 2mA 以下に抑えることができ, アルカリ単1 乾電池4本だけで,数ヶ月以上の強震観測が可能になった.

3.試験観測とその結果

本研究で開発した低消費電力強震観測システムを使用して,横浜市立大学の金沢八景キャンパス内で試験的な強震 観測を実施した.観測期間は,2011年4月から同年12月までの約9カ月である.この観測によって,2011年東北地方 太平洋沖地震の余震を含む,震度3以上であった6つの地震について強震記録を得ることに成功した.今後の課題とし ては,自己ノイズの低減をはかり,より小さい震動まで正確に計測することがあげられる.

キーワード: 強震観測システム, MEMS 型加速度センサー, 低消費電力 Keywords: strong motion observation system, MEMS acceleration sensor, low power consumption

(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20日17:15-18:30

apan Geoscience Union

2011年3月15日静岡県東部の地震による強震動と経験的グリーン関数法に基づく震源モデルの推定

Source model of the 2011 East Shizuoka prefecture, Japan, earthquake by using the empirical Green's function method

染井 一寛 ¹*, 宮腰 研 ¹, 釜江 克宏 ² SOMEI, Kazuhiro¹*, MIYAKOSHI, Ken¹, KAMAE, Katuhiro²

¹ 地盤研, ² 京都大学原子炉実験所 ¹G.R.I., ²KURRI

2011年3月11日に東北地方太平洋沖地震(M_w 9.0)が発生し,本震後の余震や,広域応力場が変化したことによると考えられる誘発地震が東日本の各地で多発している.2011年3月15日静岡県東部において M_{JMA} 6.4の内陸地殻内地震(横ずれ断層型)が発生し,K-NET富士宮観測点(SZO011)で約1000cm/s²,70cm/sの特に大きな強震動記録が観測される他,静岡県,山梨県を中心に強い揺れが観測された.この地震の発生域では活断層が特定されておらず,その地震規模も比較的小さいことから,震源を特定しにくい地震に分類されている可能性が高い.同程度の規模でこのような強震動をもたらした地震としては,逆断層型ではあるが2004年12月14日北海道留萌支庁南部の地震(M_{JMA} 6.1)がある.この地震では,震源近傍のK-NET港町観測点(HKD020)において約1100cm/s²,75cm/sの強震動が観測されている.Maeda and Sasatani (2009)によると,この大加速度,速度の強震動の生成メカニズムとして,震源の破壊伝播特性による寄与が大きいと結論づけている.

そこで本研究は,今回の 2011 年静岡県東部の地震によって K-NET 富士宮市で観測された強震動が,このような震源 特性に依るものかどうかを調べることを目的とする.そのために,周辺の観測記録を再現し得る震源モデルの構築を目 指した.本研究は,経験的グリーン関数法(Irikura,1986)を用いたフォワードシミュレーションによって,観測記録を 再現し得る最適な震源モデル(強震動生成領域)を推定した.また,シミュレーションによって,破壊伝播効果が強震 動に与える影響を検証した.その結果,強震動生成領域を1箇所設定した震源モデルによって観測記録は概ね再現する ことができた.破壊伝播様式はバイラテラルに近く,K-NET 富士宮(SZO011)に向けた顕著な破壊の指向性効果(例え ば Maeda and Sasatani, 2009)は確認できなかったが、破壊が深い側から浅い側へと伝播したことが SZO011 での大きな 地震動の生成要因の一つであるこことが分かった.また,得られたモデルは,既往の内陸地殻内地震のパラメータと比 較しても平均的なものであった(例えば,Miyake *et al.*,2003).

SZO011 とその近傍の比較的硬質な観測点(SZOH37)での地震記録をスペクトル比によって比較したところ,SZO011 は地盤増幅が比較的大きな観測点であることが示唆された.また,SZO011 での観測記録に対して,S-H/V 解析(野口・ 笹谷,2011)を行ったところ,本震(強震)時のスペクトル比形状が,他の地震(弱震)と異なり,周波数約 3Hz で非線 形応答を示した可能性があることがわかった.以上のことから,SZO011 で強い強震動が生成されたメカニズムとして, 断層面上において深い側から浅い側へ破壊伝播した震源特性とともに大きな増幅率を示すサイト特性の可能性が考えら れる.

謝辞

独立行政法人防災科学技術研究所 K-NET, KiK-net, F-net による強震記録, F-net のモーメントテンソル解,気象庁一元化震源カタログの震源情報をそれぞれ使用させて頂きました.記して感謝いたします.なお,本研究は内閣府原子力 安全委員会事務局からの請負業務「震源を特定せず策定する地震動レベルに関する計算業務」の成果の一部である.

キーワード: 2011 年静岡県東部の地震, 強震動, 経験的グリーン関数法, 震源モデル

Keywords: 2011 East Shizuoka prefecture, Japan, earthquake, strong ground motion, empirical Green's function method, source model

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P28

会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30

ボクセル有限要素法を用いた2次元速度構造インバージョン Two-dimensional Velocity Structure Inversion Using the Voxel FEM

郭雨佳^{1*}, 纐纈一起¹ GUO, Yujia^{1*}, KOKETSU Kazuki¹

1 東京大学地震研究所

¹Earthquake Research Institute, The University of Tokyo

強震動の特性を説明し、その発生メカニズムを解明するには、震源断層での破壊過程のみならず、地震波が伝播する 地下構造による影響も適切に考慮することが重要である。特に、地下構造の不均質性や非弾性減衰は、観測される波形 を複雑に変化させると考えられている。そのため、不均質性や非弾性減衰が十分に反映された忠実な地下構造モデルを 構築する必要がある。本研究では、非弾性減衰を考慮に入れた地殻の2次元断面の速度構造モデルを、P-SV 波動場の波 形インバージョンによって求める手法を提案する。

インバージョンの際の forward 計算には、Koketsu et al. (2004) によるボクセル有限要素法を採用した。ボクセル要素を 用いることで要素の生成が効率的になり、差分法とほぼ同等な計算効率で計算を行うことができる。長方形のボクセル 要素に対して Glalerkin 法を適用し、各要素の形状関数は1次要素のものを用いた。時間方向の離散化は、加速度項は中 心差分、速度項は後退差分で行った。また、2次元問題のため、線震源による波形が計算されることになる。このため、 引間 (2007) に従い、3次元震源断層の2次元 P-SV 波動場への近似的な変換を施し、点震源相当の波形を得た。

広帯域での減衰特性を実現するため、剛性比例減衰と質量比例減衰を組み合わせ、両者の線形結合で表される Rayleigh 減衰(池上 2009)を導入した。これにより、P波・SV 波それぞれに対して本来要求されるQ値一定のスペクトルを広帯 域にわたって近似的に実現することが可能となる。

非線形の拘束条件付き最小二乗問題のゆえに、反復法を用いて KKT 条件を満たす局所的な最適解を探していくことに なるが、その際の偏微分波形は運動方程式を直接偏微分することによって定式化し、forward 計算と同時に計算できるよ うにした。また、最適化空間の次元と、ステップ幅や探索方向の決定は Askan (2006) と Askan et al. (2007) の手法をベー スとした。最適化空間の次元に関しては、問題の計算規模が大きいため、全空間を(,µ)の2次元空間へ射影した縮 小空間で解いた。ステップ幅は直線探索法を使い、現在いる点から探索方向へ移動していく幅を1次の最小化問題とし て解くことによって求めた。探索方向は Newton-CG 法を使い、Newton 方向を Gauss-Newton 近似や共役勾配法で解くこ とによって決定した。また、局所的最小値にはまり込むことなく大域的最小解を導くため、粗いグリッドからインバー ジョンを始め、得られた解をより細かいグリッドでの初期推定解として使ってインバージョンを繰り返していくマルチ グリッド法を用いた。

発表では、本研究の定式化の詳細と数値実験による計算の結果を示す。

キーワード: 速度構造, 減衰, 有限要素法, インバージョン Keywords: Velocity structure, Attenuation, Finite-element method (FEM), Inversion

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P29

会場:コンベンションホール

IT 強震計による常時微動観測と構造物ヘルスモニタリングの可能性(2) - 東北地方 太平洋沖地震前後の建物の振動特性の変化 -

Possibility of the Microtremor Observation and Structural Health-Monitoring by using IT Kyoshin seismometer

伊藤 貴盛^{1*}, 志田龍太郎², 鷹野 澄³ ITO, Takamori^{1*}, SHIDA, Ryutaro², TAKANO, Kiyoshi³

¹ 東京大学地震研究所, ² 東京大学大学院新領域創成科学研究科, ³ 大学院情報学環/地震研究所 ¹ERI, The University of Tokyo, ²GSFS, The University of Tokyo, ³Ill&ERI, The University of Tokyo

大地震による災害を軽減する為には,小さな地震のときに私たちの住宅や会社,学校など,身近な場所の揺れを調べてその弱点を探り,効果的な耐震対策をすることが有効と思われる.IT 強震計は,このような目的で,利用者自身が設置して利用する新しいタイプの強震計として考案された(鷹野他 2004).

IT 強震計では広く普及させるために、普及型のセンサにおいては性能よりも価格を下げることに重点を置いて開発が 行われた。このため、震度1程度以上の地震で解析に使用できるデータがとれることは確認していたが、それより弱い 微動観測には使用できないと考えられていた。これに対し、志田他(2011)では、高層階であれば微動計を使用した場合 と同様のピーク周波数を検出することが出来ることが示された。そして、長期間の固有振動数の変化を追跡することに よるヘルスモニタリングの使用可能性が示された。

これを用いて、多くの建物で、東北地方太平洋沖地震前後で固有振動数に変化があったことが確認された。今回は、 IT 強震計を設置している多くの建物における東北地方太平洋沖地震前後の変化や、地震で破損した箇所の補修工事によ る影響などについて報告を行う。

参考文献

鷹野・伊藤・原 2004, IT 強震計-その概念と試作-, 地震学会秋季大会, 2004.10 志田・鷹野・伊藤 2011, IT 強震計による常時微動観測と構造物ヘルスモニタリングの可能性, 地震学会秋季大会, 2011.10

キーワード: IT 強震計,構造物ヘルスモニタリング,情報,防災 Keywords: IT Kyoshin (Strong Motion) Seismometer, Structural Health Monitoring

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.

SSS26-P30

会場:コンベンションホール



時間:5月20日17:15-18:30

ハイブリッド法を用いた強震動評価による 2004 年北海道留萌地震 (Mj6.1)の NFRD 効果

Investigation of NFRD effect on strong ground motion during the 2004 Rumoi earthquake (Mj 6.1) using the Hybrid method

宮腰 研^{1*}, 西村 利光¹, 笹谷 努², 釜江 克宏³ MIYAKOSHI, Ken^{1*}, NISHIMURA, Toshimitsu¹, SASATANI, Tsutomu², KAMAE, Katuhiro³

¹ 地盤研究財団, ² 元北海道大学, ³ 京都大学原子炉実験所 ¹GRI, ²Former Hokkaido Univ., ³KURRI

2004 年 12 月 14 日に留萌支庁南部を震源とする M j 6.1 の内陸地殻内地震が発生した。この地震は低角逆断層タイ プ(Dip=25°)の地震であり,震源近傍で断層の上盤に位置する K-NET 港町観測点(以下,HKD020)では 1000cm/s2, 70cm/s を越える大きな地震動が観測された。HKD020 の強震動の成因として震源特性あるいはサイト特性が考えられる が,Maeda and Sasatani (2009) はサイト増幅特性の検討や経験的グリーン関数を用いた HKD020 の強震動評価から, 強震動生成領域(SMGA)が浅部に位置していること, 震源からの破壊伝播効果,以上の二つの影響が大振幅地震動に 寄与したと結論している。このような強震動生成メカニズムについては理論的グリーン関数法による強震動評価(宮腰・ 他,2010)からも確認されている。本検討では Maeda and Sasatani (2009)の震源モデルを参考に,3次元差分法(3D-FD) と統計的グリーン関数(SGF)を用いたハイブリッド強震動評価を実施し,HKD020 とそれを含んだ周辺(20km × 20km) の強震動に対する NFRD(Near Fault Rupture Directivity)効果について検討を行った。

ハイブリッド法を用いた強震動評価から PGV が 70cm/s を越える領域が HKD020 の周りに出現することを確認した。 この地震の特徴として強震動生成領域が浅く,低角逆断層タイプであることから,NFRD 効果による大きな PGV の領域 は断層上端に集中して現れている。なお,強震動生成領域を固定し,破壊開始点を変えるとその大きな PGV をもつ分布 も変わる。このような破壊伝播効果を受けた強震動領域を抽出するため,大野・他 (1998)の提案している「NFRD 効果の 卓越範囲」を適用した。逆断層タイプの場合,その卓越範囲は,断層長さをLとすると,その断層上端を中心に±0.25L の領域となる。しかしながら,本検討で得られた PGV 分布に基づいた結果,この卓越範囲の適用でも小さな PGV の領 域が含まれた。このため,卓越範囲内で大きな PGV となる領域を抽出するため、司・翠川 (1999)の PGV 距離減衰式を 利用し,その平均値の+1 以上の PGV をもつ領域を抽出した。その結果,NFRD 効果による大きな PGV を持つ領域が 適切に抽出可能であった。

謝辞

独立行政法人防災科学技術研究所 K-NET, KiK-net, F-net による強震記録, F-net のモーメントテンソル解,気象庁一元化震源カタログの震源情報をそれぞれ使用させて頂きました。記して感謝いたします。なお,本研究は内閣府原子力 安全委員会事務局からの請負業務「震源を特定せず策定する地震動に関する計算業務」の成果の一部である。

キーワード: 2004 年留萌地震, 強震動, ハイブリッド法, NFRD 効果 Keywords: 2004 Rumoi earthquake, strong ground motion, hybrid simulation, NFRD effect

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P31

会場:コンベンションホール

時間:5月20日17:15-18:30

微動記録を用いた地震波干渉法による浅部地盤の速度構造の推定 Estimation of shallow velocity structure by seismic interferometry of microtremor

安田 博信^{1*}, 関口 春子¹ YASUDA, Hironobu^{1*}, SEKIGUCHI, Haruko¹

¹ 京大防災研 ¹DPRI, Kyoto Univ.

自然地震や微動の記録に、同時に測定された2つの受振点における受振記録から、一方を仮想震源としたグリーン関数を得る手法である地震波干渉法(例えばWapenaar, and Fokkema, 2006)を適用した解析が近年多く行われている。堆積層構造の推定に用いた例としては、山中・内山(2008)が挙げられ、松本盆地で微動観測を行った後、表面波群速度を求め、S波速度構造を推定している。本研究では、地震波干渉法により浅部地盤の速度構造がどこまで詳しく推定できるかを明らかにすることを目的に、数十mスパンのアレイで微動を観測し、解析を行った。

微動観測は京都大学宇治キャンパス内で行った。宇治キャンパス周辺ではこれまでに様々な地下構造探査が行われている。近傍の黄檗断層の地下構造をターゲットとした P 波反射法地震探査とボーリング調査(小泉・他,2002)では、宇治キャンパス内における深さ 500m 近くまでの P 波速度が推定されており、表層から深部に向かって 1500m/s から 2500m/s へと連続的に変化し、深さ 400m 付近を境に 3000m/s 以上に急増するという結果が得られている。また、キャンパスの 真下では成層構造が明瞭に見えており、P 波速度が急激に変化する場所が大阪層群と丹波層群の境界と推定されている。 2011 年 3 月 8 日、9 日の 2 日間にわたり、京大宇治キャンパス構内に 10 台の SMAR 強震計を東西に直線状に配置し、 15 分ずつ 10 回観測し、各日計 150 分の記録を行った。サンプリング周波数は 200Hz、強震計の設置間隔を約 30 mとし て、上下と水平 2 成分の計 3 成分で観測した。続いて、得られた 2 日間の微動記録に地震波干渉法を適用した。微動記

録のフーリエスペクトルから 0.2Hz 以上の周波数帯が解析に使用できると判断できた。15 分間の微動記録から 30 秒の タイムウィンドウで 30 個切りだして、最も端に設置した観測点と残りの 9 観測点での相互相関関数を計算し、300 回ス タッキングを行った。スタックした相互相関関数を観測点間距離に応じて並べると、表面波と見られる波束の伝播が得 られた。この波の性質や伝播速度についても議論したい。

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

©2012. Japan Geoscience Union. All Rights Reserved.



SSS26-P32

会場:コンベンションホール

Antakya Basin Strong Ground Motion Network Antakya Basin Strong Ground Motion Network

Oguz Ozel^{1*}, Eser Cakti², Murat Bikce³, Cemal Genes³, Selcuk Kacin³ OZEL, Oguz^{1*}, Eser Cakti², Murat Bikce³, Cemal Genes³, Selcuk Kacin³

¹Istanbul University, ²Bogazici Unviersity, ³Mustafa Kemal University ¹Istanbul University, ²Bogazici Unviersity, ³Mustafa Kemal University

Antakya Basin Strong Ground Motion Network was established in 2009 with the objectives of monitoring the earthquake response of the Antakya Basin, improving our understanding of basin response, assisting to determine the effects of local and regional earthquakes on the urban environment of Antakya and contributing to its earthquake risk assessment of Antakya, that is a town in southeastern Turkey marked with high earthquake hazard and historical and cultural significance. The system is the first of its kind in Turkey with the primary purpose of montinoring basin response.

The network consists of six instruments installed in small buildings. The stations form a straight line along the short axis of Antakya basin passing through the city center. They are equipped with acceleration sensors, GPS and communication units and operate in continuous recording mode. The soil properties beneath the strong motion stations (S-Wave velocity structure and dominant soil frequency) are determined by array measurements.

A number of regional earthquakes have been recorded by the system since its installation. Following preliminary observations can be deduced from their analysis and from the results of array measurements (1) to the west of river Asi, average bedrock depth is 480m. The depth of engineering bedrock is estimated as 250m; (2) ground motion amplification along the short-axis of the basin can clearly be observed from the recordings; (3) to the west of the Asi River, 3 to 10 times amplifications in ground motion levels are observed. They tend to increase as one moves towards the middle of the basin.

Our immediate plan is to increase the number of stations to twelve with the intention of covering areas of the basin along its long axis and to carry out further geophysical and geotechnical studies to better characterize the velocity structure within the basin.

 $\neq - \nabla - F$: Strong Motion, Antakya Basin, Earthquake Risk Assessment Keywords: Strong Motion, Antakya Basin, Earthquake Risk Assessment