微動観測から推定した境港地域の表層地盤のS波速度構造

境港 微動 S 波速度構造

防災科学技術研究所	国際会員	新井 洋
愛媛大学工学部	国際会員	森 伸一郎
愛媛大学大学院	学生会員	和仁 晋哉

1. はじめに

2000 年鳥取県西部地震において,弓ヶ浜半島最北部の 境港(震央距離 30km)では,西南西-東北東に伸びる高 震度地域が縞状に発生し,多くの建物が甚大な被害を受け た(図1)^{1,2)}.この原因として地盤のS波速度構造の影響 が考えられる.境港地域では,深い地盤(深度 100-1000m 程度)については,やや長周期の微動観測や重力測定など から,S波速度構造が推定されている^{3,4)}.一方,それよ りも浅い地盤については,図1のPARI強震観測点⁵⁾を除 いて,S波速度構造に関する情報は少ない.そこで本報で は,境港地域の複数地点において微動のアレイ観測を行い, 比較的浅い地盤のS波速度構造を推定する.

2. 微動のアレイ観測

アレイ観測は,図1に示す9地点(SSK, SKI, SJM, SJ1, SKW, AGR, AMK, SID, TAK)で,2004年10月21-23日の 夜間および2005年7月19-21日の昼間に行った.アレイ の形状は中心1点を持つ3-5角形とし,その等価半径rを



図 1 微動アレイおよび強震観測点⁵⁾, アンケート震度分布¹⁾, 微動 H/V スペクトルのピーク周期分布⁸⁾

2-3 倍程度ずつ変化させて,各地点それぞれ 6-8 組のアレイを組んだ(表1).図1に,各地点の最大半径アレイを示す.

微動計は,固有周期1秒または5秒の3成分速度計を用い,rが40m程度以下では1秒計を,それ以上では5秒計を使用した.各アレイごとに,それぞれ数分ないし数十分間,各点3成分の微動を同時観測した.ただし,rが1-2.5m程度以下の場合,アレイから10-15m程度離れた地表面を人力で鉛直点加振した.観測波形は,増幅器とローパスフィルタを通した後,サンプリング周波数100-500Hz で A/D 変換(24bit)し,ノートパソコンに記録した.記録波形が定常性を保っていると考えられる区間を選び,各成分2048ないし8192ポイントのデータを10-30個程度作成して,以後の解析に用いた. 3. 微動のH/V スペクトルと分散特性

まず,アレイ内の各観測点(等価半径 75m 程度以上)で得られた微動の 3 成分データに対し,文献⁶と同様の方法で H/V スペクトル^{6,7)}を求めた.図2に,SSK,SKW,AGR,AMK 地点におけるアレイ内の微動 H/V スペクトルを細灰線で示す.図か ら,いずれの地点でも,アレイ内の微動 H/V は,周期1秒程度以下では概ね安定しているが,周期1秒程度以上では大きく 変動している.とくに,境水道に比較的近い SSK,SKW,AGR 地点では,いずれの微動 H/V にも周期1-2 秒程度に明瞭なピー クが認められるが,その周期と絶対値はアレイ内で大きく変動している.同様の指摘は,既報^{4,8}にも見られる.ここで,微 動の H/V の周期特性はレイリー波のそれを反映しており⁹⁰,レイリー波の特性は,その波長の1/3程度の深さの地盤の影響を 強く受ける¹⁰⁰.このことから,各地点のアレイ内では,深い地盤構造が水平方向に変化している可能性が高いが,周期1秒 のレイリー波の1/3波長程度の深さまでに限れば,地盤を水平成層構造と仮定できると考えられる.

次に,各地点の4-5角形アレイおよび正3角形アレイで得られた微動の鉛直成分データに対し,F-kスペクトル解析¹¹⁾および空間自己相関法¹²⁾を適用し,有効波長を2r-6rの範囲として,周期-位相速度の関係(分散特性)を求めた.ただし,図2の検討を踏まえ,位相速度を求める周期は1秒程度以下とした(図3).図から,各地点とも,得られた位相速度は表面波(レイリー波)特有の分散性を示しており,その周期1秒における波長は400-600m程度となっている.したがって,各地点のアレイ内では,深度130-200m程度までの地盤を水平成層構造と仮定できると考えられる.

4. 同時逆解析による S 波速度構造の推定

3章の検討から,各地点で得られたアレイ中心の微動 H/V スペクトル(周期1秒程度以下,図2の印)および微動鉛直成分の分散特性が表面波およびレイリー波によるものと考え,高次モードの影響を考慮した同時逆解析¹³⁾を行って,深度150m程度までの地盤のS波速度構造を推定した.この際,各地点の地盤構造は5-6層にモデル化し,各層の密度とP波速度はS波速度を参考に仮定した.また,逆解析における H/V と分散特性の重みは,アレイ内 H/V の安定性を勘案して0.25:1 とした.

図4に, SSK, SJM, SKW, AGR, AMK, TAK 地点で推定されたS 波速度構造を実線で,その逆解析における標準誤差^{6,13}を鎖線で示す.図から,各地点の逆解析の誤差は,推定値の概ね1-2割程度以下であり,比較的小さく抑えられている.図4(c)の破線は,SKW アレイ内の PARI 地点(図1)における速度検層結果⁵⁾である.SKW 地点の推定S 波速度構造は検層結果と良

Shallow V_S structure estimated from microtremor measurements in Sakaiminato area

Hiroshi ARAI (NIED), Shinichiro MORI (Ehime Univ.), and Shinya KAZUNI (ditto)

	表 1 観測で用いたアレイの等価半径と形状										
	観測日ヽ観測点	SSK	SKI	SJM	SJ1	SKW	AGR	AMK	SID	TAK	
	2004/10/21-23	1, 2.5, 5, 10, 20, 30-40m (5角形)									
	2005/07/10 21	130m	100m	75, 200m	130m	100, 280m	75, 200m	130m		130, 350m	
2005/	2005/07/19-21	(正3角形)	(正3角形)	(4 角形)	(正3角形)	(4 角形)	(4 角形)	(4 角形)		(4 角形)	



く対応している.また,図2,3の太実線は,各地点の推定地盤構造に対応する表面波の理論H/Vスペクトル^のおよびレイリー 波の理論分散曲線¹⁴⁾である.いずれの場合も,理論値は観測値と概ね対応している.以上の結果は,各地点で推定された S 波速度構造の妥当性をある程度示唆している.

図 4 から,各地点の S 波速度構造は,S 波速度 400m/s 程度以上の層(建築分野における工学的基盤)とそれよりも上部の 層とのコントラストが比較的明瞭である.また,PARI 地点の土質柱状図⁵⁾との比較から,この地域の工学的基盤は N 値 50 以上の粘土層に対応しており,その出現深度は 50-80m 程度と推定される.

5. まとめ

境港地域の 9 地点において, 微動のアレイ観測 を行い, 深度 150m 程度までの地盤の S 波速度構 造を推定した.本報の推定結果は, 続報¹⁵⁾におけ る本震地震動の再現解析において活用される.

謝辞:微動アレイ観測の実施にあたり,境港市教育委員会お よび同市立境小学校・上道小学校・余子小学校・誠道小学 校・第一中学校,気象庁大阪管区気象台鳥取地方気象台,国 土交通省中国地方整備局境港湾・空港整備事務所,鳥取県済 生会境港総合病院には,敷地使用の便宜を図って頂いた.現 場観測では,馬場美智子,張富明,Nelson Pulido,堀江啓 (当時,防災科学技術研究所),土谷基大,福村耕平(当時, 愛媛大学)各氏の協力を得た.記して謝意を示す.

<参考文献> 1) 森ほか (2001). 第 36 回地盤工学会大会, 2127-2128. 2) 日本建築学会 (2001). 2000 年鳥取県西部地震災害調査報告, 248pp. 3) 吉川ほか (2002). 地震 2, 55, 61-73. 4) 新井 (2003). 第 2 回日本地震工学会大会, 50-51. 5) 港湾空港技術研究所. http://www.pari.go.jp/ 6) Arai and Tokimatsu (2004). BSSA, 94(1), 53-63. 7) 中村, 上野 (1986). 第 7 回日本地震工学シンポジウム, 265-270. 8) 和仁ほか (2006). 第 41 回地盤工学会大会, 1999-2000. 9) 時松, 宮寺 (1992). 日本建築学会構造系論文報告集, 439, 81-87. 10) Takeuchi and Saito (1972). Methods in Computational Physics, 11, Academic Press, 217-295. 11) Capon (1969). Geophysics, 34(1), 21-38. 12) Aki (1957). Bull. ERI, Tokyo Univ., 35, 415-456. 13) Arai and Tokimatsu (2004). BSSA, 95(5), 1766-1778. 14) Tokimatsu et al. (1992). J. Geotech. Eng., ASCE, 118(10), 1544-1558. 15) 和仁ほか (2007). 第 42 回地盤工学会大会, 印刷中.

