経験的グリーン関数法を用いた 2000 年鳥取県西部地震の 震源のモデル化と強震動シミュレーション

飛島建設 正会員 池田 隆明 京都大学 釜江 克宏 飛島建設 正会員 三輪 滋 京都大学 入倉孝次郎

1.はじめに

2000 年 10 月 6 日に発生した鳥取県西部地震では,本震 及び余震での地震動波形が防災科学技術研究所の K-net¹⁾ と KiK-net²⁾によって得られた.ここでは,経験的グリーン 関数法³⁾⁴⁾を用いたフォワードモデリングにより,震源のモ デル化と断層近傍の強震動シミュレーションを行った.

2.断層のモデル化

震源モデルについては,関口・岩田⁵⁾,堀川⁶⁾,井出⁷⁾, Yagi and Kikuchi⁸⁾により既に発表されている.本検討では これらのモデルのうち,関口・岩田のモデルを初期モデル として用い,すべり量の大きい震源の南側と上方の2カ所 にアスペリティを設定し,各アスペリティをサブイベント と考えた多重震源として取り扱った.図-1に震源モデルを 表-1 に観測記録との一致度から設定した震源パラメータ を示す.アスペリティの面積は南側が49km²,上方が35km² の合計84km²である.菊池・山中のMo(=9.6×10²²dyne・cm)⁹⁾ から Somerville et al.¹⁰⁾の経験式を用いてアスペリティの面 積を推定すると 105km² となり,設定モデルは少し小さめ であるものの,ほぼ経験式に従った大きさと考えられる. 評価されたアスペリティの応力降下量はともに 160bar と なり,Somerville et al の経験式から計算される応力降下量 (100bar 程度)に比較してやや大きめである.

3.波形合成条件

波形合成は,震源から半径70km以内の観測地点を対象 とした.図-2 に震源断層と検討対象地点を示す.KiK-net については,地中での地震動記録を対象とした.波形合成 では二つのアスペリティのみから強震動が生成されると仮 定し,各アスペリティは震源に最も近い部分から放射状に 破壊伝播するとした.また震源から各アスペリティの破壊 開始地点までの距離に応じて破壊開始時間の差を考慮した.

経験的グリーン関数に用いた余震は, Mj3.9(余震-1)と Mj4.2(余震-2)の二つである(表-2). 地震モーメントは防災 科学技術研究所の FREESIA Project¹¹⁾による結果を使用し た.応力降下量はコーナー周波数を断層ごく近傍の SMNH01(余震-1)および TTRH02(余震-2)の地中の記録から 求めた震源変位スペクトルから読みとり Brune の式¹²⁾によ



元上口的	2000/10/0 10:00 頃					
M JMA	7.3					
走 向5)	150deg.					
傾斜5)	90deg.					
すべり角 ⁵⁾	0deg.					
地震モーメント ⁹⁾	9.6×10 ²⁵ dyne•cm					
破壊領域面積	468km ²					
	南側アスペリティ	上側アスペリティ				
面 積	49km ²	35km ²				
上端深さ	4.2km	2.1km				
地震モーメント	2.72×10 ²⁵ dyne•cm	1.52 × 10 ²⁵ dyne•cm				
応力降下量	160bar	160bar				
破堙伝播速度	2.8km/s 2.0km/s					



表-2 余震の震源パラメータ

余震	発生日時	震源	震源 深さ	M _{JMA}	地震 モーメント ¹²⁾	応力 降下量	
1	2000/10/7 6:22 頃	35.3N 133.3E	12km	3.9	5.44 × 10 ²¹ dyne•cm	32bar	
2	2000/10/17 22:17 頃	35.2N 133.4E	12km	4.2	2.84 × 10 ²² dyne• cm	23bar	

震源モデル,経験的グリーン関数法,強震動,アスペリティ,シミュレーション,断層近傍 千葉県東葛飾郡関宿町木間ヶ瀬 5472 Phone 0471-98-7553 Fax 0471-98-7586 e-mail takaaki_ikeda@tobishima.co.jp り評価した.応力降下量の比は二つのアスペリティともに,余震-1が5,余震-2が7とした.余震記録はフィルター処理を施し無効な長周期成分を除去した.地震規模に依存するとした高周波遮断周波数を経験式¹³⁾より求め補正した.また,震源放射特性の違いはここでは符号のみを考慮した.

4.波形合成結果

検討地点のうち,図-3に断層近傍のSMNH01,TTRH02,TTR007,TTR009の合成結果を観測記録と比較 して示す.TTRH02のみ余震-2を用い,それ以外は余震-1を用いている.震源のごく近傍のSMNH01および TTRH02では速度波形の一致度は大変高く,特に断層破壊の指向性効果によるパルス状の波形が良く再現で きている.振幅の最大値については多少の差異が見られる地点はあるものの概ね一致しているが,最大値に 大きく寄与する応力降下量については,二つのアスペリティは同じとしているなど,設定精度については+ 分でないため,今後さらに検討を進めていく必要がある.震源から少し離れたTTR007とTTR009について は,加速度および速度波形の継続時間や包絡形状の一致度は高い.



5.まとめ

鳥取県西部地震の震源近傍を含めた観測記録は震源の南側と上方の二つのサブイベントからの強震動によって説明できることがわかった.また,アスペリティの大きさは,Somerville et al.による経験的特性化によってほぼ説明できると考えられた.今後,アスペリティ以外の背景領域の影響,震源放射特性の影響,fmaxの定量化などについての検討を行うとともに,得られたモデルに基づき,震源近傍域での強震動をハイブリッド法によって評価する予定である.

謝辞:本検討では防災科学技術研究所の K-net, KiK-netの記録を使用させていただきました.

参考文献:1)防災科学技術研究所:強震観測網, http://www.k-net.bosai.go.jp/, 2)防災科学技術研究所:基盤地震観測網, http://www.kik.bosai.go.jp/kik/, 3)Irikura, K.: Prediction of strong acceleration motion using empirical Green's function, Proceedings. 7th Japan Earthquake Symposium, pp.151-156, 1986., 4)釜江克宏,入倉孝次郎:1995 年兵庫県南部地震の断層モデルと震源近傍における 強震動シミュレーション, 日本建築学会構造系論文集,第 500 号, pp.29-36, 1997. 5)関口春子,岩田知孝:K-net,KiK-net 地震記録を 用いた断層破壊過程の推定, http://sms.dpri.kyoto-u.ac.jp/iwata/tr:source.html, 6)堀川晴央:2000 年鳥取県西部地震の断層モデル, http://www.aist.go.jp/~horikawa/2000Tottori/source.html, 7) 井出 哲:鳥取県西部地震の近地地震設をはまる解析, http://www.eri.u-tokyo.ac.jp/ide/TTR/ttr1.html, 8)Yagi, Y. and Kikuchi, M.:Source Rupture Process of the Tottori-ken Seibu earthquake of Oct. 6, 2000, http://wwweic.eri.u-tokyo.ac.jp/yuji/tottori/, 9)菊池正幸,山中佳子:遠地実体波解析,10月6日鳥取県西部の地震(M7.3), EIC 地震学 Jート, No.93s,2000.10.6, http://wwweic.eri.u-tokyo.ac.jp/EIC/EIC_News/001006.html, 10)Somerville, P. G., Irikura, K., R. Graves, Sawada, S., Wald, D. J., N. Abrahamson, Iwasaki, Y., Kagawa, T., N., Smith and A., Kowada: Characterizing crustal earthquake slip models for the prediction of strong ground motion, Seismological Researcj Letters, 70, pp.59-80, 1999, 11)Brune, J. N.: Tectonic stress and the spectra of seismic shear waves from earthquakes, J. Geophys. Res., Vol.75, pp.4997-5009, 1970., 12)防災科学技術研究所:地震素過程と地球内部構造の解明に関する 総合研究(FREESIA Project), http://argent.geo.bosai.go.jp/freesia/index-j.html, 13)Faccioli, Ezio.:A study of strong motions from Italy and Yugoslavia in terms of gross source properties, Geophys. Monograph, 37, Maurice Ewing, AGU, 6, pp.297-309, 1986.