## 振幅依存型の地盤増幅度の評価法

藤川 智<sup>1</sup>·杉戸 真太<sup>2</sup>

<sup>1</sup>正会員 清水建設技術研究所(〒135-8530 東京都江東区越中島 3-4-17) E-mail: s.fujikawa@shimz.co.jp <sup>2</sup>正会員 岐阜大学流域圏科学研究センター(〒501-1112 岐阜県岐阜市柳戸 1-1) E-mail: sugito@gifu-u.ac.jp

地震ハザード評価などにおいて,距離減衰式と共に用いる地盤増幅度の高精度化のため,主として地盤 非線形化に起因する振幅依存型の増幅度の評価手法を提案した.本手法では,表層地盤から得られる1つ の地盤情報のみから振幅依存型の増幅度が簡易に得られることに特徴がある.地盤情報として,表層の平 均S波速度,またはN値分布から得られる地盤パラメータを用い,最大加速度,最大速度,加速度応答ス ペクトルの増幅度について検討した.予測値に対する観測記録のばらつきを,地震動振幅に依存しない従 来手法の場合と比較すると,地盤が軟弱で地震動振幅が大きいほどばらつきが低減することを示した.提 案する手法は,硬軟さまざまなサイトで大振幅領域まで適用でき,地震ハザード評価や簡便な地震動評価 の精度向上につながる可能性がある.

# *Key Words* : site amplification factor, soil nonlinearlity, average shear wave velocity, SPT N-value, attenuation relation

#### 1. はじめに

地震学や地震工学の発展により,高度な強震動予測 手法<sup>1)</sup>が研究・開発され,想定された地震に対する現 実的な地震動波形の予測が可能となっている.一方で, サイト周辺の様々な地震を対象とする地震ハザード評 価では,設定された超過確率に対応する地震動強度の 期待値とそのばらつき(標準偏差)を考慮するために,距 離減衰式を用いた経験的手法(地震動波形を評価する 詳細法に対して,簡便法<sup>2)</sup>とも呼ばれる)で地震動予測 が行われることが多い.この手法では,距離減衰式に より基盤(基準)地震動を評価し,サイト補正係数として の地盤増幅度(以下,増幅度)をかけることで地表地震動 を予測する.最近では,緊急地震速報を利用した地震 動予測にも,即時的な予測結果の公表のため,これと 同様の手法が用いられている<sup>3</sup>.

簡便法による地震動評価の精度は、距離減衰式による基準地震動のばらつきに加え、対象サイトの地盤増 幅度のばらつきに依存する.したがって、予測地震動の高精度化には、増幅度の高精度化(ばらつきの低減<sup>4</sup>) が重要な因子となる.

距離減衰式と共に用いる増幅度の評価手法に関する 研究は多くある.初期の研究では、表層地盤の軟弱さ で分類した地盤種別などに対して、地震動の平均的な 増幅度が評価されていた.その後,表層地盤の軟弱さ を表す,より物理的な指標として,N値分布から得ら れる指標(Sn値<sup>5</sup>)や,表層地盤の平均S波速度などを 地盤指標として,平均的な増幅度を評価する方法<sup>6</sup>が 提案されている.近年では,これらの定量的な地盤指 標を用いて,地盤の非線形化に起因する振幅依存性を 考慮した増幅度の評価手法が提案され,強震時の高精 度化が試みられている.

これらの増幅度評価手法の構築方法を分類すると、 まず、数値解析によるものと観測記録の分析によるも のに分類できる.数値解析によるものは、モデル地盤 に対する等価線形解析などを多く実施し、基盤からの 増幅度を算定して、この結果を地盤パラメータなどか ら予測する回帰式を構築する方法である. 杉戸ほか<sup>7)</sup> は、N値分布から得られる Sn値<sup>5)</sup>を地盤パラメータと して,基盤から軟弱な地盤への地震動の変換係数(増幅 度に相当)の評価式を提案している.これは、増幅度に 地盤非線形性を取り入れた先駆的な研究であり、最大 加速度、最大速度、および加速度応答スペクトルを対 象とし、増幅度の評価式構築には等価線形解析の結果 を用いている. その後、ボアホールアレー記録を基に した検証<sup>8)</sup>を行っているが、大振幅領域のデータ量は ほとんどなく、強震時の精度は必ずしも検証されてい ない. 最近では, 等価線形解析による同様の検討を

Walling et al.<sup>9</sup>が実施しており,地盤指標に表層 30mの 平均 S 波速度<sup>10</sup> (AVS30)を用いた増幅度評価式を提案 している.これらの数値解析に基づく方法は,大振幅 領域のデータ不足を補う意味からは有効な方法と言え るが,別途観測記録の取得を待って検証を行う必要が ある.

これに対し、観測記録の分析に基づく方法は、観測 記録の得られた地盤条件と地震動振幅の範囲では、そ のまま有効なものである.この方法は、基準とする地 震動の定め方によって、2 つの手法に分類できる. 一 つは、対象地点以外の他地点の地震動を基準とする方 法(リファレンス-サイト-アプローチ11)と,距離減衰式 により評価される地震動を基準とする方法(ノン-リフ ァレンス-サイト-アプローチ 11)がある.前者の一つと して,藤本・翠川<sup>12)</sup>は、複数の近傍2地点間で得られ た地震動の相対的な差異を増幅度として定義し、これ らの統計的分析から、最大地動の増幅度を評価してい る. AVS30 と地表最大速度から既往の経験式を用いて 地盤の基準ひずみを算定し、その値に応じて最大加速 度の増幅度を低減させる方法を提案した.一方,後者 の方法として, Choi and Stewart<sup>13)</sup>は, 既往の距離減衰 式を基準とし、AVS30を地盤パラメータとして地盤非 線形性を考慮した増幅度の評価式を示した.対象は, 加速度応答スペクトルの増幅度である. ノン-リファレ ンス-サイト-アプローチは、既往の距離減衰式に観測 記録の分析から得られた増幅度の期待値とそのばらつ きを容易に組み込める<sup>11)</sup>という点で適用性が高い.

増幅度の評価手法の高度化においては,地震動予測 の簡便さを失わないように,できる限り単純な評価式 が要求される.さらに,従来手法に比べ高度化した手 法により地震動記録のばらつきが低減されることが望 まれる.しかし,既往の研究では,新しい評価式によ るばらつきは必ずしも低減していないか,そもそも言 及されていないものもある.ばらつきが低減されない 理由は,評価式が複雑になり,新たなばらつきの要因 が増大することにあると考えられる<sup>4</sup>.

本研究では、地震ハザード評価などに用いる地盤増 幅度の適用範囲拡大と高精度化のため、既存の距離減 衰式から得られる地震動を基準とし、地盤非線形性を 考慮した増幅度の簡易な評価手法の新たな提案を行っ た.本研究は上述の分類では、観測記録を用いたノン-リファレンス-サイト-アプローチに分類される.同様 の検討は Choi and Stewart<sup>13)</sup>が実施しているが、それと の違いと特徴は以下になる.まず、国内観測記録のみ を用い、加速度応答スペクトル( $S_a(T)$ )以外に、最大加 速度(PGA)と最大速度(PGV)について検討した.また、 地盤指標としては AVS30 だけでなく、 $S_n$  値での検討を 行った.さらに、後述の統計的分析において、震源と サイトの相対的位置関係による距離減衰式からの乖離 の傾向を、ランダムな変数としてモデル化した.これ により、全ばらつきから地震間のばらつき<sup>14)</sup>を除いた、 残差に対応するばらつき(地震内のばらつき)を、伝播 特性に関するばらつきとその他のばらつきに分離して 評価した.また、増幅度の予測値に対する観測記録の ばらつきへの影響を、振幅依存性を考慮しない従来手 法の場合と比較し定量的に示した.

以下には,観測記録と観測点,記録の分析と増幅度 評価式の構築,さらに本手法によるばらつきの評価つ いて示す.

#### 2. 地震観測記録と観測点の地盤情報

本研究で提案する増幅度評価手法は、地震観測記録の分析に基づいて構築する.強震時まで適用可能なものとするため、同時に多くの地点で記録が取得され、小振幅から大振幅までの地震動が含まれている地震記録を用いることが望まれる.ここでは、1997年3月から2008年9月までに、防災科学技術研究所のK-NET<sup>15)</sup>とKiK-net<sup>16)</sup>で観測記録が得られた55地震を対象とした.表-1に対象地震の緒元を示す.

これらは,モーメントマグニチュード*M*<sub>w</sub>が5.5以上, 震源深さが100km以内,観測された最大震度が5弱以

表-1 対象地震

地震	発生日時		震央	·位置	震源深さ	地震規模	
No.	年/月/日/時:分	最大震度	北緯 [度]	東経[度]	[km]	Mw	
1	1997/03/16/14:51	5+	34.928	137.525	39.1	5.6	愛知県東部
2	1997/03/26/17:31	5+	31.973	130.359	11.9	6.1	鹿児島県薩摩地方
3	1997/05/13/14:38	6-	31.948	130.303	9.2	6.0	同上(余震)
4	1997/06/25/18:50	5+	34.441	131.666	8.3	5.8	山口県北部
5	1998/09/03/16:58	6-	39.806	140.901	7.9	5.9	岩手県内陸北部
6	1999/08/21/05:33	5-	34.031	135.471	65.8	5.6	和歌山県北部
7	2000/06/03/17:54	5-	35.690	140.746	48.1	6.1	千葉県東方沖
8	2000/06/07/06:16	5-	36.826	135.563	21.3	5.8	石川県西方沖
9	2000/07/21/03:39	5-	36.529	141.119	49.4	6.0	茨城県沖
10	2000/10/06/13:30	6+	35.274	133.349	9.0	6.6	2000年鳥取県西部地震
11	2000/10/31/01:43	5-	34.299	136.321	38.7	5.5	三重県中部
12	2001/03/24/15:28	6-	34.132	132.694	46.5	6.8	2001年芸予地震
13	2002/02/12/22:44	5+	36.590	141.083	47.8	5.5	茨城県冲
14	2002/10/14/23:12	5-	41.152	142.281	52.7	6.0	青森県東方冲
15	2002/11/03/12:37	5-	38.896	142.139	45.8	6.4	宮城県冲
16	2002/11/04/13:36	5-	32.413	131.869	35.2	5.7	日向灘
17	2003/05/26/18:24	6-	38.821	141.651	72.0	7.0	宮城県冲
18	2003/07/26/00:13	6-	38.434	141.164	11.6	5.5	宮城県北部 ( 前震 )
19	2003/07/26/07:13	6+	38.405	141.171	11.9	6.1	宮城県北部
20	2003/09/26/04:50	6-	41.779	144.079	45.1	7.9	2003年十勝泙地震
21	2003/09/26/06:08	6-	41.710	143.691	21.4	7.3	同上(余震)
22	2003/09/26/15:27	4	42.189	144.776	27.3	5.8	回上(余麗)
23	2003/09/29/11:37	4	42.360	144.553	42.5	6.4	回上(余晨)
24	2003/10/08/18:07	4	42.565	144.670	51.4	6.6	回上(余晨)
25	2003/10/09/08:15	4	42.253	144.761	27.7	5.7	回上(余晨)
26	2003/12/29/10:31	4	42.419	144.756	38.9	6.2	回上(宗晨)
27	2004/08/10/15:13	5-	39.6/4	142.132	48.1	5.6	治于県門 約6000000000000000000000000000000000000
28	2004/09/05/19:07	2-	33.033	136.798	37.6	7.2	和伊干局 四
29	2004/09/05/23:57	2-	35.138	137.141	43.5	/.5	果御道伴 常時間 南部
30	2004/10/06/23:40	5-	35.989	140.090	00.0	5.1	次城乐用部 9004年英泊県由地地震
22	2004/10/23/17.30	<i>ε</i> ',	37.293	128.007	15.1	5.0	2004中初向於中越地展 回し(公曇)
32	2004/10/23/18.03	5-	37.334	128,965	9.4	5.9	円上(示展) 同し(公품)
24	2004/10/23/18:11	6+	37.205	128 020	14.2	63	同上(示展) 同上(今雪)
25	2004/10/23/18:34	6	37.300	128 976	12.4	5.5	同上(示展) 同上(今雪)
26	2004/10/25/06:04	5+	27 220	128.047	15.2	5.5	同上(示展) 同上(今雪)
37	2004/10/27/10:40	6	37 292	130.033	11.6	5.8	同上(示震)
38	2004/11/08/11:15	5+	37 396	139.032	0.0	5.5	同上(示震)
39	2004/11/29/03:32	5+	42.946	145 276	48.2	7.0	(1) 二(小)(点) (4) 路沖
40	2004/12/06/23:15	5+	42 848	145 343	45.8	6.7	同上(余震)
41	2004/12/14/14:56	5+	44 077	141 699	8.6	5.7	留萌支庁南部
42	2005/01/18/23:09	5+	42.876	145 007	49.8	6.2	釧路沖(余震)
43	2005/03/20/10:53	6-	33 739	130 176	9.2	6.6	福岡県西方沖
44	2005/04/11/07:22	5+	35,727	140.621	51.5	6.0	千葉県北東部
45	2005/07/23/16:34	5+	35.582	140.139	73.1	5.9	千葉県北西部
46	2005/08/16/11:46	6-	38,149	142.278	42.0	7.1	宫城県沖
47	2005/10/19/20:44	5-	36.382	141.043	48.3	6.3	茨城県沖
48	2006/03/27/11:50	6-	32.602	132.157	34.8	5.5	日向灘
49	2007/03/25/09:42	6+	37.221	136.686	10.7	6.7	2007年能登半島地震
50	2007/07/16/10:13	6+	37.557	138.609	16.8	6.6	2007年新潟県中越沖地震
51	2007/07/16/15:37	6-	37.504	138.644	22.5	5.6	同上(余震)
52	2008/05/08/01:45	5-	36.228	141.608	50.6	6.8	茨城県沖
53	2008/06/14/08:43	6+	39.030	140.881	7.8	6.9	2008年岩手・宮城内陸地震
54	2008/06/14/09:20	5-	38.882	140.678	6.4	5.5	同上(余震)
55	2008/09/11/09:20	5-	41.776	144.152	30.9	6.8	十勝沖



上の地震を基本とし、最大震度4の地震も一部含めた. データには、一部の地震の余震も含めた.これは、限 られた国内記録の中から、広域で同時観測記録が得ら れた地震を多く用いるためである.地震数で見ると、 2003年十勝沖地震は本震と余震で7地震、同様に2004 年新潟県中越地震は8地震である.これらの震源域の データがやや多いが、2つの地震は地域が異なり、2003 年十勝沖地震の本震と余震はある程度広い範囲に震源 域がある.また、個々の地震は、地震規模が異なるた め、特定の地震動レベルのデータが多いとは言えない. これらより、極端な地域性の取り込みはないと考えた.

また, 図-1 に地震の震央位置と観測点位置を示す. 観測点は, AVS30 が 600m/s 以下で, 震央距離が 300km 以内を対象とした. 全観測点は 1380 点(K-NET は 908 点, KiK-net は 472 点)である. 観測記録の総数(延べの 観測点数)は 12785 となる. 後述のように, 地盤パラメ ータとして Sn値を用いる場合には, Sn値が-0.5 以上 の観測点を対象とし, そのとき全観測点数は 797, 観 測記録の総数は 7231 となる.

図-2に、地震の規模、深さ、サイトの震源距離の関係を示した. *M*<sub>w</sub>7.9の2003年十勝沖地震(No.20)では、 図-1に示す断層面の大きさ<sup>17),18)</sup>を考慮し、断層最短距離を用いた. 他の地震は点震源として震源距離を求めた.

観測時刻歴波形には、0.1Hz のハイパスフィルター 処理を一律に実施した. 地震動の指標としては、最大 加速度(PGA)、最大速度(PGV)、および 5%減衰の加速 度応答スペクトル *S*<sub>a</sub>(周期 *T*=0.1s, 0.3s, 1s, 3s)を対象 とし、PGA と PGV は、水平二成分の観測波形から水 平面内の最大値を求めた. また加速度応答スペクトル



図-2 対象地震の規模 M<sub>w</sub>,震源深さ,震源距離

*S*<sub>a</sub>は,水平二成分それぞれの応答波形から,水平面内で合成したときの最大応答値を算出した.

地盤のパラメータとしては、AVS30と $S_n$ 値を用いた. AVS30を用いる理由は、既往の研究から地盤の増幅度 と相関が高い<sup>10)</sup>ことが示されており、既往の距離減衰 式もAVS30を地盤パラメータとして基準地盤を設定し ていることが多いためである.また、 $S_n$ 値を用いた理 由は、既存の柱状図に示されることが多いN値分布か ら容易に得られるため、地盤情報としての適用性が高 いと考えられるためである. $S_n$ 値は、表層 20m 程度の 地盤の軟弱さを表す指標であり、次式で表される<sup>5</sup>.

$$S_n = 0.264 \cdot \int_0^{as} \exp(-0.04N(x) - 0.14x) dx - 0.883 \quad (1)$$

上式で、N(x)は深さx[m]のN値,  $d_s[m]$ は地盤資料の深 さを表す. S<sub>n</sub>値は $-0.8\sim0.8$ 程度の値を示し、軟弱地 盤ほど値が大きい.

K-NET 地点は深さ 20m までしか情報が与えられて いないが, Kanno *et al.*<sup>19)</sup>による, AVS30 と AVS20 の関 係式 (AVS30=19.5+1.13×AVS20)を用いて, AVS20 か ら AVS30 を推定した. K-NET で 20m 未満の S 波速度 しかない場合には,最も深い位置の S 波速度が深度 20m まで続くと仮定して AVS20 を設定した.平均 S 波速度の算出は,層厚を伝播時間の総和で割った値と 定義した. S<sub>n</sub>値を用いる場合は,N値分布が公開され ている K-NET 地点のみを対象とした.図-3 に観測点 の AVS30 と S<sub>n</sub>値のヒストグラムを示した.このとき 純粋な観測点数を(a)に,観測記録数を(b)に示した.図 -4 には用いる地表観測地震動(PGA, PGV, S<sub>a</sub>)の分布を 示した.





#### 3. 観測記録の分析

各観測点における増幅度は、既存の距離減衰式を基準に観測記録から算出した.本研究では、距離減衰式として、Kanno et al.<sup>19)</sup>による式を用いた.これは、国内記録を中心に比較的新しいデータが用いられていることと、基準とする地盤が AVS30 で定量的に与えられていることを考慮したためである.Kanno et al.<sup>19</sup>に基づき、AVS30=400m/s 相当の地盤を基準地盤とした.

距離減衰式を基準とした見かけの増幅度に対して, 表層地盤の硬軟を考慮するための AVS30 に関する補 正と,地震イベントごとの距離減衰式からの系統的な 乖離(イベント項),さらに震源距離と震源からサイト の方位に応じて距離減衰式から乖離する傾向(サイト 位置の項)を考慮し,主として表層地盤の影響を含んだ 地盤増幅度を算出する.単純に距離減衰式を基準とす る見かけの増幅度  $F_0$  を式(2)でモデル化する.統計的 な処理には、最尤法に基づいた線形混合モデル<sup>20)</sup>を適 用する.線形混合モデルでは、固定値として表す因子 (固定効果)と、確率分布を仮定したランダムな因子(変 量効果)の線形結合でモデル化される.線形混合モデル の利点は、固定効果のみの分散分析と異なり、因子の グループのデータ数に粗密がある場合でも適用可能で あることである.地震学や地震工学の分野では、距離 減衰式の導出において適用例が多くあり<sup>21),22)</sup>、イベン ト項をランダムな因子としてモデル化することが多い.

$$\log F_{0ij} = \log \left( Sg_{ij} / Sr_{0ij} \right)$$
  
=  $\alpha + \beta \cdot \log \left( AVS30_j / 400 \right) + \eta_i + \delta_{ik} + \varepsilon_{ijk}$  (2)

ここで、 $F_{0ij}$ は距離減衰式を基準とする見かけの増幅 度、 $Sg_{ij}$ は地表地震動(観測記録)、 $Sr_0$ は距離減衰式に よる基準地震動(AVS30=400m/s を基準)、 $\alpha$ は定数(固 定効果)、 $\beta$ は AVS30と増幅度を両対数軸上で直線関 係と仮定<sup>10)</sup>した場合の勾配(固定効果)、AVS30<sub>j</sub>はサイ トjの表層 30mの平均S波速度[m/s]、 $\eta_i$ は地震iのイ ベント項(変量効果)、 $\delta_{ik}$ は地震iの領域kのサイト位 置の項(変量効果)、 $\epsilon_{ijk}$ は残差、log は常用対数(log<sub>10</sub>) を表す.また、 $\eta_i$ 、 $\delta_{ik}$ 、 $\epsilon_{ijk}$ は互いに独立で対数正規分 布に従うと仮定する.式(2)の残差 $\varepsilon$ が各項の影響を取 り除いたあとの増幅度を表す.統計処理の過程では、 まずイベント項を導出し、それらを考慮した後の残差 に対して、サイト位置の項を導出している.このため、 用いたデータにおいてイベント項とサイト位置の項は 一意に決まり、それらの間にトレードオフはない.

本研究では、地震イベント項は震源周辺に一様に影響する応力降下量などの震源特性の効果と考えた.一 方、サイト位置の項は、地震波の放射特性や方位依存 性など震源からサイトの方角に依存する伝播特性や、 地域の距離減衰特性など地震動の伝播特性に起因する 効果と考えた.これらの間に相関はないと考え、互い に独立と仮定した.

サイト位置の項 $\delta_k$ を評価するための領域分割を図 -5 に示す. 震源を原点とし,半径方向を 50km おきに, 円周方向を 79km(震源から遠い方の幅)に分割した.  $\delta_k$ はこれらの領域ごとに評価した. これは,後述のよう に,式(2)の分析において,軟弱地盤サイトを除いて評 価することから,それらのサイトの $\delta_k$ を周辺のその他 のサイトから評価できるようにするためである. ここ では, $\delta_k$  はすべて互いに独立と仮定している. 地震動 の空間的な相関に関する既往の研究によると,観測点 間の距離が 50km 程度離れるとほぼ相関はなくなる<sup>23)</sup> ことを参考に分割幅を設定した. この参考とした文献 のデータは台湾集集地震によるものである. 日本国内 の広域の観測データでの同様の検討は見当たらないた め,今後,国内記録を用いた空間相関に関する分析が





課題と考えられる.

本研究では、最終的には増幅度の振幅依存性を分析 する.このため、AVS30が広範囲のデータを対象とす ると、特に軟弱な地盤では非線形化の影響を含む場合 があり、分析結果に影響することが考えられる<sup>24)</sup>.こ のため、第一段階として式(2)の分析は、AVS30が300 ~550m/sの範囲のデータのみで行った.その後、第二 段階として、得られた式(2)の各項の係数を考慮して、 次式からすべてのデータに対して増幅度 F と基準地 震動 Sr を再評価した.

$$\begin{cases} \log F_{ij} = \log F_{0ij} - (\mu + \eta_i + \delta_{ik}) \\ \log Sr_{ij} = \log Sr_{0ij} + \mu + \eta_i + \delta_{ik} \end{cases}$$
(3)

ここで, F は修正した増幅度, Sr は修正した基準地震動,  $\mu$  は見かけの増幅度  $F_0$  の全平均値を表す.

第一段階で用いるデータの AVS30 の範囲(300~ 550m/s)は、式(2)で基準地震動を AVS30=400m/s 相当の 地盤で定義しているため、データ数のバランスを考慮 して、これを中心とする範囲を設定した.また、後述 する増幅度と基準地震動の関係の分析段階において、 あらためて地盤パラメータの影響を取り込むため、第 二段階では、増幅度 F には、AVS30 の効果を含めない ようにした.このため、式(3)では、式(2)の第1項と第 2項の和の平均値、すなわち見かけの増幅度 F<sub>0</sub>の全平 均値を用いて、増幅度を修正した.

PGA の場合の,見かけの増幅度  $F_0$  と修正した増幅 度 F の比較例を図-6 に示す.距離減衰式を基準とする 見かけの増幅度は全体的に増幅度が1より大きい傾向 を示すが,式(3)による再評価で,平均的には増幅度が 1 程度にばらつくように修正されている.同時に,同 図の下段の横軸を表す基準地震動も修正されているこ とがわかる.

また,図-7には、PGAの場合のすべてのデータを 対象に、各変量効果を考慮する前後の増幅度を示す. 各段の左図は、震源距離と増幅度の関係を表し、右図





は基準地震動と増幅度の関係を表す.各変量効果を考 慮することで、対応するばらつきが分離され、同図の 最下段に示す最終的な増幅度のばらつきは小さくなっ ている.同時に、各段の右図の横軸が示す基準地震動 も修正されていることが分かる.しかし、震源距離が 小さいデータや基準地震動が大きい領域では、平均的 に増幅度1からのずれが大きくなっている部分がある. これらのデータには、震源近傍の断層上盤効果<sup>25)</sup>や指 向性効果などが含まれている可能性がある.本研究で はこのような震源近傍の現象を物理的にモデル化して いない.変量効果としてサイト位置の項を導入してい るが、震源近傍では相対的にデータが少ないため、ば らつきが除ききれていないものと考えられる.

#### 4. 振幅依存型の増幅度の評価手法

#### (1) AVS30 を用いた増幅度評価式

前章で得られた増幅度 F の基準地震動 Sr に対する 振幅依存性について検討する.まず,観測点の AVS30 の大きさにより区分し,区分ごとに地震動と増幅度が 両対数軸上で直線関係と仮定して,その勾配と切片を 評価した.図-8 には,PGA の場合の,AVS30 の大き さで区分したグループ(ある幅をもち重なりを許した 移動平均)ごとに,増幅度と基準地震動の関係の一部を 示した. 同図には増幅度と基準地震動の回帰直線も示 した.比較的軟弱な地盤のグループでは,増幅度が全 体的に大きく,さらに基準地震動の増大に伴い,増幅 度が低減する傾向が明瞭に見られる.地盤が硬質にな るにつれて,増幅度が全体的に小さくなり,基準地震 動の増大に伴う増幅度の低減傾向は見られなくなる.



図-8 増幅度と基準地震動の関係の例 (PGA の場合)

一方, AVS30 が 400m/s 以上のグループでは, むしろ基準地震動の増大に伴い, やや増幅度が大きくなる 傾向が見られる. 詳細な原因は不明であるが,例えば, 比較的硬質な地盤上に薄い軟弱層が存在する構造にお いて, 表層の非線形化により地震動が減衰する効果よ りも, 地盤インピーダンス比が増大することに伴い地 震動の増幅が上回るような効果<sup>26)</sup>などが考えられる.

AVS30の区分ごとの対数平均と、増幅度と基準地震動関係の回帰式の勾配または切片の関係を図-9に示



す. AVS30の対数と勾配または切片はほぼ直線関係に ある. これより,増幅度と基準地震動の関係を次式の 単純な式でモデル化する.

$$\begin{cases} \log F_{ij} = k_{1j} + k_{2j} \cdot \log Sr_{ij} + \varepsilon_{ij} \\ k_{1j} = a_1 + b_1 \cdot \log AVS30_j \\ k_{2j} = a_2 + b_2 \cdot \log AVS30_j \end{cases}$$
(4)

上式の $a_1, b_1, a_2, b_2$ は回帰分析から評価し、その値は図 -9 中に示した.  $\varepsilon_{ij}$ は残差を表す.

以上より,対象サイトの AVS30 のみから,基準地震動に対する地盤増幅度を評価することができる.



図-10 増幅度の観測記録(黒丸)と AVS30 を用いて予測した 計算値(赤丸)

図-10 には、増幅度の観測値と式(4)による計算値の 比較を示す.同図の各段で、左図はAVS30と増幅度の 関係を表し、右図は基準地震動と増幅度の関係を表す. *S<sub>a</sub>(T=0.1s)*の右図の場合、計算値が中央部分でくびれた ような分布になっている.これは、増幅度と基準地震 動の関係を両対数軸上で直線関係を仮定しているため である.つまり、*S<sub>a</sub>(T=0.1s)*の場合には、軟弱地盤(AVS30 が小さい)では、振幅レベルが大きくなるに従い、増 幅度が小さくなる傾向を示す.一方、硬い地盤(AVS30 が大きい)では、振幅レベルが小さい間は増幅度が小さ く、振幅レベルが大きくなるとやや増幅度が大きくな る傾向を示す.このため、軟弱地盤と硬質地盤の増幅 度が、基準地震動が 50cm/s/s 程度でクロスし、くびれ たような分布になっている.

#### (2) Sn値を用いた増幅度評価式

前節の AVS30 を地盤パラメータとした場合と同様 に、K-NET サイトを対象に、N 値から得られる  $S_n$ 値 を地盤パラメータとした検討を実施した.式(3)から得 られた増幅度 F を用い、この増幅度と基準地震動 Sr の関係を  $S_n$ 値をパラメータとしてモデル化した.

地盤増幅度 F の振幅依存性について検討する. 観測 点の  $S_n$ 値の大きさにより区分し,区分ごとに基準地震 動と増幅度が両対数軸上で直線関係と仮定して,その 勾配と切片を評価した.図示は省略するが,AVS30 と 同様に,比較的軟弱な地盤のグループでは,増幅度が 全体的に大きく,さらに基準地震動の増大に伴い,増 幅度が低減する傾向が見られた.一方,地盤が硬質に なるにつれて,増幅度が全体的に小さくなり,基準地 震動の増大に伴う増幅度の低減傾向は見られない.

 $S_n$ 値の区分ごとの平均と、増幅度と基準地震動関係の回帰式の勾配または切片の関係を図-11 に示す. $S_n$ 値と勾配または切片の関係はほぼ直線関係にあることがわかる.これより、増幅度と基準地震動の関係を次式でモデル化する.

$$\begin{cases} \log F_{ij} = k_{1j} + k_{2j} \cdot \log Sr_{ij} + \varepsilon_{ij} \\ k_{1j} = a_1 + b_1 \cdot Sn_j \\ k_{2j} = a_2 + b_2 \cdot Sn_j \end{cases}$$
(5)

上式の $a_1, b_1, a_2, b_2$  は回帰分析から評価し、その値は図 -11 に示した.  $Sn_j$ はサイトjの $S_n$ 値を、 $\varepsilon_{ij}$ は残差を表 す.

#### (3) 既往研究による増幅度との比較

式(4),式(5)による増幅度と,既往研究による増幅度の比較例を示す.図-12(a)は,地盤パラメータにAVS30を用いた場合の*S<sub>a</sub>*(*T*=0.1s)の増幅度を示す.既往研究として,Choi and Stewart<sup>13)</sup>による増幅度を示し

た.このとき、本研究と比較しやすいように、 AVS30=400m/s を基準とする増幅度に修正した.地震 動レベルを広い範囲で見たときの平均的な増幅度は同 程度と思われる.本研究と比べると、Choi and Stewart<sup>13)</sup> の増幅度は振幅依存の勾配の絶対値がやや大きい.

また、図-12(b)は、地盤パラメータに $S_n$ 値を用いた 場合の PGA の増幅度を示す.既往研究として杉戸ほ  $h^{7}$ による増幅度を示す.基準地盤の整合を図るため、



本研究の増幅度を AVS30=600m/s を基準とする増幅度 に修正した.修正する際には,式(2)の第一項と第二項 を用いた.平均的に見ると,本研究と杉戸ほか<sup>7)</sup>の増 幅度の対応はよい.杉戸ほか<sup>7)</sup>の増幅度は,地震動レ ベルが大きい範囲で,振幅依存性の勾配の絶対値が大 きくなっている.

以上より、本研究による増幅度は、広い地震動レベ ルで平均的にみると、既往の研究との対応はよいと言 える.しかし、地震動レベルを限定すると、既往研究 と必ずしも対応がよくない.これは、本研究では広い 地震動レベルで、振幅依存の増幅度の勾配を平均的に 決めているためである.今後、物理的な増幅のメカニ ズムを考慮して、地震動レベルに応じて、振幅依存の 増幅度の勾配を変えるようなモデル化方法も検討課題 の一つと考えられる.

#### 5. 増幅度のばらつき

式(2)で変量効果としてモデル化したイベント項,サ イト位置の項,および残差を,それぞれ独立と考える と,それらに対応するばらつきは次の関係式で表され る.

$$\sigma_{total}^{2} = \sigma_{E}^{2} + \sigma_{S}^{2} + \sigma_{R}^{2}$$
(6)

ここで、 $\sigma_{total}$ は距離減衰式に対する全ばらつき、 $\sigma_E$ は イベント項に対応する地震間のばらつき、 $\sigma_S$ はサイト 位置の項に対応するばらつき、 $\sigma_R$ は残差に対応するば



らつきを表す. 表-2 には、これらのばらつきの値を示す.

地震動指標の種類により,ばらつきの大きさはやや 異なる.サイト位置の項に対応するばらつきのsは比較 的大きく,これは認識論的不確定性に分類されると考 えられる.地震動の伝播の物理的なモデル化や伝播経 路特性の地域性を考慮することで,このばらつきを低 減することが将来的な課題と考えられる.

次に、式(4)と式(5)で地盤パラメータを考慮した後の 残差に対応するばらつきを表-3に示す.前章で構築し た振幅依存型の増幅度との比較のため、振幅依存性を 考慮しない線形モデル(AVS30 と増幅度を両対数軸上 において線形関係でモデル化した増幅度、または  $S_n$ 値と増幅度の対数を線形関係でモデル化した増幅度) のばらつきも示した.振幅依存性を考慮する場合を  $\sigma_{RN}$ ,考慮しない場合を $\sigma_{RL}$ として示した.

奥村ほか<sup>27)</sup>は、震源域が大きく異ならない複数の地 震を対象に、複数サイトで得られた観測記録から PGV の増幅度を直接評価し、それらを基に、サイト増幅特 性を除いたばらつきを評価している.このばらつきは、 震源域がある程度狭い範囲内に限られているため、震 源特性と伝播経路特性の影響もある程度取り除かれて いると考えられる.**表-3**に示す PGV の残差に対応す るばらつきは約 0.2 であるが、これは奥村ほかによる 評価結果(約 0.2)とほぼ同じ値を示しており、妥当な結 果を与えているものと考えられる.

また,  $S_n$ 値を用いた場合は, AVS30の場合にくらべ, 短周期が卓越する PGA や  $S_a(T=0.1s)$ のばらつきがやや 小さくなっている. 逆に, PGV や  $S_a(T \ge 0.3s)$ では,

	$\sigma_{\scriptscriptstyle total}$	$\sigma_{\scriptscriptstyle E}$	$\sigma_{\scriptscriptstyle S}$	$\sigma_{\scriptscriptstyle R}$			
PGA	0.347	0.177	0.192	0.228			
PGV	0.316	0.121	0.172	0.236			
$S_a(T=0.1s)$	0.412	0.243	0.224	0.246			
$S_a(T=0.3s)$	0.376	0.165	0.192	0.278			
$S_a(T=1s)$	0.378	0.140	0.187	0.296			
$S_a(T=3s)$	0.367	0.155	0.199	0.267			

表-2 観測値のばらつき

表-3 地盤パラメータを用いた増幅度計算値に対する観測 値のばらつき

	AVS30	の場合	S <sub>n</sub> 値の場合		
	振幅依存あり	振幅依存なし	振幅依存あり	振幅依存なし	
	$\sigma_{{\scriptscriptstyle R}\text{-}{\scriptscriptstyle N}}$	$\sigma_{{\scriptscriptstyle R}\text{-}{\scriptscriptstyle L}}$	$\sigma_{{\scriptscriptstyle R}\text{-}{\scriptscriptstyle N}}$	$\sigma_{{\scriptscriptstyle R}\text{-}L}$	
PGA	0.209	0.211	0.207	0.209	
PGV	0.198	0.199	0.213	0.214	
$S_a(T=0.1s)$	) 0.241	0.243	0.233	0.235	
$S_a(T=0.3s)$	) 0.248	0.248	0.253	0.253	
$S_a(T=1s)$	0.256	0.255	0.280	0.280	
$S_a(T=3s)$	0.243	0.243	0.262	0.263	

AVS30よりばらつきがやや大きくなっている. Sn値は N値を深さ方向に重みをつけて積分した値であり, AVS30より浅い地盤の影響を反映する地盤パラメー タである.このため、地震動の短周期成分の増幅度の モデル化に適した地盤パラメータであることを示して いるものと考えられる.

表-3 は全データを対象としているため,基準地震動の振幅に依存した増幅度のばらつきは,振幅依存を考えない場合に比べて,同程度かやや小さくなっているだけで大きな差は見られない.これは,振幅依存性が大きい軟弱な地盤のデータが相対的に少ないためである.

図-13 は、振幅依存型の増幅度を考慮した後の残差のばらつき $\sigma_{R-N}$ と、振幅に依存しない増幅度を考慮した後の残差のばらつき $\sigma_{R-L}$ の比を、基準地震動とAVS30の区分ごとに示したものである.比較的短周期成分を反映する PGA と  $S_a(T=0.1s)$ の場合には、AVS30が小さく基準地震動が大きいほど、振幅依存型モデルによるばらつきの低減効果が大きいことが分かる.

同様に、S<sub>n</sub>値の場合を図-14 に示す. AVS30 と同様 に、比較的短周期成分を反映する PGA と、S<sub>a</sub>(T=0.1s および 0.3s)の場合には、S<sub>n</sub>値が大きい軟弱地盤で基準 地震動が大きいほど、ばらつきの低減効果が大きいこ とが分かる. AVS30 の場合と比較すると、ばらつきの 低減効果はやや大きくなっており、増幅度評価のため の地盤パラメータとして、S<sub>n</sub>値の有効性を示すものと 考えられる.





本研究による基準地震動と増幅度の算出に用いた距離減衰式はKanno et al.<sup>19)</sup>によるものである.他の距離減衰式を用いた場合には結果が異なる可能性があるが,式(2)により各項の影響を考慮し,その効果を取り除いているため、増幅度の平均値や基準地震動には大きな差異は出ないと考えられる.

#### 6. まとめ

本研究では、地震ハザード評価などに用いる地盤増 幅度の高精度化のため、基準地盤での地震動振幅に依 存する増幅度の簡易な評価手法の提案を行った.以下 に本研究で得られた結果をまとめる.

- (1) 地表観測地震動と距離減衰式による基準地震動から、統計的手法を用いて増幅度を抽出した.このとき、地盤増幅以外のばらつきの因子として、地震ごとのイベント項に加え、地震動の方位依存性や伝播経路特性など影響を考慮したことに特徴がある.
- (2) 比較的短周期の地震動成分を反映する PGA と S<sub>a</sub> (T=0.1s)の増幅度には、地盤非線形化に起因すると 考えられる振幅依存性が明瞭に見られた.これら を基に、基準地震動と地盤パラメータから、振幅 依存型の増幅度を簡易に評価できる手法を構築し た.
- (3) 増幅度の予測値に対する観測記録のばらつき(地

震イベント項とサイト位置の項を除いた後の残差 に対応するばらつき)は、増幅度の振幅依存性を考 慮した場合には、それを考慮しない場合と比較し て、AVS30=100~250m/sの比較的軟弱な地盤の地 震動振幅が大きな領域で、20~30%程度低減する ことを示した。

- (4) Sn値を用いた場合には、PGA など短周期成分の影響が大きい地震動指標では、AVS30 でモデル化した場合より、ややばらつきの低減効果が大きい傾向が見られ、Sn値を用いることの有効性が伺えた.ただし、より長周期成分の影響が大きい地震動指標では、AVS30の方が適用性は高いと考えられる.
- (5) 本研究では基準地震動と増幅度の算出に, Kanno et al.<sup>19</sup>による距離減衰式を用いた.地震イベント項やサイト位置の項の効果を取り除いているため, 大きな差異は出ないと考えられるが,他の距離減衰式を用いた検討は今後の課題である.また,サイト位置の項を算出する際の領域分割の大きさの影響の確認も今後の課題と考えられる.

 謝辞: (独)防災科学技術研究所の K-NET と KiK-net の観測記録を利用させていただきました.また,清水
 建設 奥村俊彦博士,同 佐藤智美博士には,有益なご
 意見をいただきました.本研究における統計解析には, 統計ソフト R<sup>28)</sup>を使用させていただきました.ここに
 記して謝意を表します.

#### 参考文献

- 1) 例えば、日本建築学会:最新の地盤震動研究を活かした強震波形の作成法,丸善,2009.
- 防災科学技術研究所:地震動予測地図の工学利用-地 震ハザードの共通情報基盤を目指して-,防災科学技 術研究所資料, No.258, 2004.
- 気象庁地震火山部:緊急地震速報の概要や処理手法に 関する技術的参考資料,2008.
- Strasser, F., Abrahamson, N. and Bommer, J.: Sigma: Issues, Insights, and Challenges, *Seismological Research Letters*, Vol.80, No.1, pp.40-56, 2009.
- Kameda, H., Sugito, M. and Goto, H.: Microzonation and simulation of spatially correlated earthquake motions, *3rd International Microzonation Conference, Seattle*, Vol.III, pp.1463-1474, 1982.
- Joyner, W. B. and Fumal, T. E.: Use of measured shear-wave velocity for predicting geologic site effects on strong ground motion, *Proceedings of the 8th World Conference on Earthquake Engineering*, Vol.II, pp.777-783, 1984.
- 杉戸真太,亀田弘行,廣瀬憲嗣:工学的基盤面と沖・ 洪積地盤面の地震動の変換係数,土木学会構造工学論 文集, Vol.32A, pp.789-799, 1986.
- 8) Sugito, M. and Kameda, H.: Nonlinear soil amplification model with verification by vertical strong motion array records, *Proceedings of 4th National Conference on*

土木学会論文集A1(構造・地震工学), Vol. 67, No. 2, 272-282, 2011.

Earthquake Engineering, pp.555-564, 1990.

- Walling, M., Silva, W. and Abrahamson, N.: Nonlinear site amplification factors for constraining the NGA models, *Earthquake Spectra*, Vol.24, No.1, pp.243-255, 2008.
- 10) Midorikawa, S., Matsuoka, M. and Sakugawa, K.: Site effects on strong-motion records observed during the 1987 Chiba-ken-toho-oki, Japan earthquake, 9th Japanese Earthquake Engineering Symposium, pp.E085-E090, 1994.
- Stewart, J., Liu, A. and Choi, Y.: Amplification factors for spectral acceleration in tectonically active regions, *Bull. Seism. Soc. Am.*, Vol.93, No.1, pp.332-352, 2003.
- 12) 藤本一雄,翠川三郎:近接観測点ペアの強震記録に基づく地盤増幅度と地盤の平均S波速度の関係,日本地 震工学会論文集,第6巻,第1号,pp.11-22,2006.
- Choi, Y. and Stewart, J.: Nonlinear site amplification as function of 30m shear wave velocity, *Earthquake Spectra*, Vol.21, No.1, pp.1-30, 2005.
- 14) Joyner, W. B. and Boore, D. M.: Methods for regression analysis of strong-motion data, *Bull. Seism. Soc. Am.*, Vol.83, No.2, pp.469-487, 1993.
- Kinoshita, S.: Kyoshin Net (K-NET), Seismological Research Letters, Vol.69, pp.309-332, 1998.
- 16) Aoi, S., Obara, K., Hori, S., Kasahara, K. and Okada, Y.: New strong-motion observation network: KiK-net, *Eos Trans. AGU*, Vol.81, No.48, Fall Meet. Suppl., Abstract S71A-05, 2000.
- 17) Honda, R., Aoi, S., Morikawa, N., Sekiguchi, H., Kunugi, T. and Fujiwara, H.: Ground motion and rupture process of the 2003 Tokachi-oki earthquake obtained from strong motion data of K-NET and KiK-net, *Earth Planets Space*, Vol.56, pp.317-322, 2004.
- 18) 渡辺基史,藤原広行,佐藤俊明,早川崇,石井透:断 層破壊過程の複雑さの度合いが長周期地震動予測結 果に及ぼす影響に関する検討,地震学会秋季大会, B037,2004.

- 19) Kanno, T., Narita, A., Morikawa, N., Fujiwara, H. and Fukushima, Y.: A new attenuation relation for strong ground motion in Japan based on recorded data, *Bull. Seism. Soc. Am.*, Vol.96, pp. 879-897, 2006.
- Pinheiro, J. and Bates, D.: *Mixed-Effects Models in S and S-PLUS*, Springer, New York, NY, 528 pp., 2000.
- Brillinger, D. and Preisler, H.: An exploratory analysis of the Joyner-Boore attenuation data, *Bull. Seismol. Soc. Am.*, Vol.74, pp.1441-1450, 1984.
- 22) Abrahamson, N. A. and Youngs, R. R.: A stable algorithm for regression analyses using the random effects model, *Bull. Seismol. Soc. Am.*, Vol.82, pp.505-510, 1992.
- 23) 高田毅士,下村哲人:台湾集集地震記録に基づく地震 動のマクロ空間相関特性,日本建築学会構造系論文集, 第 565 号, pp.41-48, 2003.
- 24) 大野晋: 震源の広がりを考慮した経験的地震動評価に 関する研究,東北大学博士論文,1999.
- 25) Abrahamson, N. A. and Somerville, P. G.: Effects of the hanging wall and footwall on ground motions recorded during the Northridge earthquake, *Bull. Seismol. Soc. Am.*, Vol.86, pp.S93-S99, 1996.
- 26) 佐藤智美,川瀬博: 堆積層による地震動の増幅,地震
   2,第61巻特集号, p.S461, 2009.
- 27) 奥村俊彦,渡辺基史,藤原広行:2003年十勝沖地震の 本震・余震記録に基づく最大速度のばらつきの検討, 日本地震学会大会2004年度秋季大会講演予稿集, B025,2004.
- 28) R Development Core Team: R: A language and environment for statistical computing, R Foundation for Statistical Computing, Vienna, Austria. ISBN 3-900051-07-0, URL http://www.R-project.org, 2005.

(2010.6.3 受付)

### SIMPLE METHOD FOR ESTIMATING AMPLITUDE-DEPENDENT SITE AMPLIFICATION FACTOR

#### Satoshi FUJIKAWA and Masata SUGITO

A new simple method for estimating the amplitude-dependent site amplification factor (that takes soil nonlinearity into account) is developed with the objective of precisely predicting ground motions for seismic hazard analysis. Amplitude-dependent amplification factor is simply calculated from one ground parameter, AVS30 or  $S_n$ -value obtained from SPT N-value, and the ground motions on reference bedrock derived from existing attenuation relationship. The ground motion indexes for the amplification factor are PGA, PGV, and 5%-damped acceleration response spectra. The proposed method leads to a reduction of the variability of the observed records compared to the conventional method that does not incorporate amplitude dependency.