関西電力 正副田悦生 正 玉井 秀喜 田中 昌廣 ニュージェック 正 竹澤 請一郎 正 前川 太 天野 真輔

1.はじめに

関西電力では兵庫県南部地震時に数地点で鉛直アレー観測記録を得た.そのうち,総合技術研究所(SGK) や高砂火力発電所(TKS)については、SHAKE による解析結果等を報告している^{1)~4)}、この結果,観測地震動 を SHAKE で精度良く再現するためには,最大せん断ひずみから有効せん断ひずみへの換算係数 が通常の 0.65 から変化させることで対応できることがわかっている.今回報告するのは,震央から 65km 離れた和歌 山県にある海南港変電所(KNK)で得られた観測記録に対するもので,この地点では最深部の地震計がせん断 波速度 Vs=1500m/s 以上の岩盤に設置されている.

2. 観測記録と地盤モデル

地震計設置時(1981 年)の 調査による PS 検層のデータ から土層分割した地盤モデ ルを表 - 1 に示す. 地震計 の設置深度は地表面,GL-25m および GL-100m の 3 深 度である.水平加速度の最 大値は EW 成分と NS 成分 で大きな差はないが、ここ では EW 成分を用いること とする.なお観測された最 大加速度は,最深部で 30gal, 地表面で 100gal 程度と SGK (地表 648gal), TKS(地 表 190gal)の震央に近い記 録に比べると小さい.また, SGK や TKS も同程度の深度 で観測しているが,これら のの地点では GL-25m の
最大

	륀	長-1	地盤	モデル		200
No.	深度 (m)	土質名	密 度 (t/m3)	Vs (m/s)	動的変形 モデル	GL GL GL GL
1	1.80		1 90	238		-100 Max=130.9 gal
2	2.20	砂質土	1.00		S1	-200
3	2.90		2.00	100		
4	3.80	シルト	1.70		C3	GL←GL-25m
5	11.00	砂質土	2.00	177	S1	
6	17.00	砂質土	2.00	180	S1	」
7	17.60					
8	23.20	粘性土	1.70	220	C2	
9	23.60					
10	27.00	砂質十	2.00	270	S1	
11	30.00	NAT	2.00	216	0.	
12	35.90	粘性土	1.70	(256)	C3	GL-25m
13	37.10	礫質土	2.00	. ,	G2	50 00 E
14	38.30	シルト	1.70	206	C2	S TO E CONTRACTOR AND AND AND A CONTRACTOR
15	39.70	礫質土	2.00	(244)	G2	✓ -100 Max= 74.2 gal
16	41.70	砂質土		315	\$2	
17	43.40	粘性土	1.70	(374)	C2	
18	46.90	砂質土	2.00	. ,	\$2	
19	48.60	粘性土	1.70	263	C2	
20	50.70			(312)		
21	53.40	礫質土	2.00		00	
22	55.80	礫質土	2.00	370 (439)	GZ	
23	57.50	砂質土	2.00	274	\$2	
24	59.90	粘性土		(325)	C1	
25	61.00	粘性土	1.70	()	63	200 GL-100m
26	62.10			325	00	a 100 −−−−−−
27	66.50	礫質土	2.00	(385)	G2	
28	69.50	シルト	1.70	700	C2	→ -100 - Max= 28.9 gal
29	73.90	礫質土	2.00	(800)	G2	
30	77.00	シルト	1.70	500	C2	10 15 20 25 30
31	83.50	礫質土	2.00	(593)	G2	Time (sec)
32	87.50	風化岩			弾性	
33 34	100.00	石墨片岩	2.20	1630	其般	図-1 観測記録と見かけの伝播速度
57					坐田	

加速度が最小の傾向を示すのに対し, KNK は下部から地震動が増幅している.

図 - 1 に EW 成分の加速度記録と加速度記録間の相互相関係数が最大の時間ずれから求めた見かけの伝播 速度を示す.見かけの伝播速度はほとんど低下せず,弾性的な挙動であることがわかる.図中には表-1の Vs 値から推定した地震計測点間の伝播速度も示している.GL-25m~地表面間の伝播速度は主要動に至るま での初期の微小振幅時に,概ね見かけの伝播速度と Vs 値からの推定値が一致しているが,GL-100m~GL-25m 間では見かけの伝播速度が大きくなっている.一般に地震動の伝播速度が PS 検層から推定される伝播速度 よりも速いとは考え難く, PS 検層が板叩き法のため深部の精度が悪いこと,調査時期から 15 年程度経過し た地盤であることから,表-1の()内に示すように,GL-25mより深部の堆積層に対し Vs を補正した.

キーワード:兵庫県南部地震,鉛直アレー観測,等価線形モデル,動的変形特性,地震応答解析 連絡先:〒661-0974 尼崎市若王寺 3-11-20 関西電力㈱総合技術研究所 Tel 06-6491-0221 Fax 06-6498-7662 また,表-1中の動的変形特 性は図-2に示す通りであるが, これは,SGKとTKS地点で地 震後に調査したデータから,粘 性土は塑性指数で,砂質土や礫 質土は拘束圧の条件でモデル分 けしている.なお,岩盤部は弾 性として取り扱った.



動的変形特性

図 - 2

3. 地震応答解析結果

図 - 3 に SHAKE により最深部 (GL-100m)の観測デー タ(EW 成分)を入力波形とした解析結果の加速度時刻歴を 示す.換算係数 は 0.65 と 1.0 の場合で,どちらも主要動 後の 23~24 秒より以後の解析結果が実測を再現できてい ないが,それまでの挙動は再現できていると考えられる. 特に =1.0 の結果は,最大加速度もほぼ予測できている. なお,表 - 1 に示した PS 検層から直接得られた Vs 値では, 換算係数を変えても全く実測値を再現できなかった.

図 - 4 に GL-25m の観測波形を入力した場合の換算係数 =1.0 での地表面の応答波形を示す.図に示す期間を通じ て解析結果が実測値を再現できていることがわかる.この ため,GL-25m から深部地盤の Vs 値のモデル化はさらに 検討の余地がありそうである.

図 - 5 に解析値と実測値の誤差を換算係数に対比して示 す.この図から,対象となる観測波形では,一般に用いら れる =0.65 より大きな換算係数を用いることで解析の精 度が向上することが示唆される.

<u>4.考察とまとめ</u>

今回の解析では他地点で求めた動的変形特性を用いてい るが,比較的解析結果が良好であったことから,図-2に 示した動的変形特性が別の地点でも用いることが可能と考 えられる.少なくともこの動的変形特性は SGK, TKS と 今回の KNK の3地点に対しては解析精度が良かった.

他の地点と異なる地震動伝播の特徴を示す KNK 地点で も,換算係数を考慮した解析を実施することで,解析の精 度向上が図れることがわかった.

参考文献

- 1)副田ら(1996):鉛直アレー強震観測記録の地震応答解析例,土木学 会第51回年次学術講演会 - B
- 2)副田ら(1997):鉛直アレー強震観測記録の地震応答解析例(その2),
 土木学会第52回年次学術講演会 B
- 3))副田ら(1998): 鉛直アレー強震観測記録の地震応答解析例(その3),
 土木学会第53回年次学術講演会 B
- 4))副田ら(1999):鉛直アレー強震記録とその伝播特性に関する解析 的一考察,第25回地震工学研究発表会





(b)換算係数 1.00

図 - 3 GL-100m 入力解析結果

