1. はじめに

人口の増加や都市化に伴い,山間部を切盛りして造られ た造成宅地が増加している.一般に,盛土地盤は自然地盤 と比較して,地震による被害を受けやすいと言われており, 地震時における,盛土地盤の地震動の増幅量を推定する必 要がある.地震動の増幅には,盛土の厚さ,および盛土の 下の切土地盤の形状が大きく影響を及ぼすが,原位置物理 探査試験から,盛土厚や切土地盤形状を推定する手法は確 立されていない.そこで,本研究では,まず造成宅地地盤 における盛土厚の推定に用いる手法の違いにより,得られ る盛土厚の分布がどの程度異なるかを示す.次に,得られ た盛土厚分布を用いて三次元地震応答解析を行い,原位置 地震動観測結果との比較を行った.

2. 盛土厚分布の推定

2.1 地形図による盛土厚分布

本研究で対象とした造成地は,山林を切り崩してゴルフ 場を開発し,その後に宅地とした経緯がある.以後,山林 からゴルフ場に至る際に発生した盛土を旧盛土,ゴルフ場 から宅地に至る際に発生した盛土を新盛土と呼ぶ.

旧版地形図(昭和 31 年米軍撮影空中写真より作成, 1/2,500 相当)と造成宅地の造成計画平面図(1/500)の 標高差分および座標作成した切盛り分布図¹⁾を図-1 に示 す.また同図中に,地震計設置位置および設置位置の盛土 厚,位置の特徴を示す.



図-1 地形改変前後の地形図に基づいて評価した切盛り分布図



図-2 SWS 試験に基づき作成した盛土厚分布および表面波探 査実地側線

東北大学 学 瀬尾 玄輝 フ 風間 基樹 正 森 友宏

2.2 SWS 試験による盛土厚分布

対象地盤では,SWS 試験や表面波探査などの物理探査試 験を行っている.まず,SWS 試験の結果に基づいて,盛土 厚分布の把握を行った.SWS 試験における問題点として, 礫当たりによって貫入が停止してしまうこと,10m 以深は 測定できないことが挙げられる.本研究で対象とした造成 宅地では,一街区につき5点の位置でSWS 試験を行った. 盛土厚分布判定の際には,5点のうち最も深く貫入したも のを代表値として用いた.SWS 試験の結果において,Nsw > 200 の層が連続して1m 以上現れた層の上面を基盤面, Nsw > 20 の層が連続して1m 以上現れた層の上面を基盤面, Nsw > 20 の層が連続して1m 以上現れた層の上面を新旧 盛土の境界と定義し,クリギングによる補完を行うことで, 境界面を決定した.ここで,重み関数はスフェリカルモデ ルを用い,参照点数は8点とした.SWS 試験に基づき作 成した盛土厚分布および表面波探査の実施側線を図-2に 示す.

2.3 SWS 試験および表面波探査による盛土厚分布

実施側線のうち, No.2.7 が含まれる側線を, 図-3 に示す. 今井ら²⁾は,S波速度とN値との関係式を提案している. 今井の式によると,表面波探査において,S波速度V_S=300 m/s が N 値=40 に相当するため, 概ね基盤面と判断する ことができる.表面波探査だけでは,範囲が狭いため,結 果を面的に補完しなくてはならない.そこで,SWS 試験 による盛土厚分布が基盤面 G.L.-10m までの箇所は, SWS 試験に基づく値を採用し,盛土厚がそれ以深になった箇所 は,表面波探査試験においてS波速度が300m/sの層を基 盤とし, SWS 試験による結果と補完した.各推定手法に よる, No.2.7 の地形図による盛土深さ, SWS 試験および 表面波探査の結果による盛土深さを表した柱状図を図-4に 示す . No.2 においては , 地形図をもとにした場合 , 切盛り 境界と判断されたが,基盤面は,SWS 試験によるとおよ そG.L.-9m であり,表面波探査によるとG.L.-14m である. 地形図では縮尺による誤差が生じてしまうため,このよう な違いが発生したと考えられる . No.7 においては, SWS 試験は G.L.-10m で貫入停止してしまったが,表面波探査 によると基盤面は G.L.-20m であり,より深い部分まで考 慮できている.以上の方法により作成した盛土厚分布図を 図-5 に示す.全体的に, SWS 試験および表面波探査に基 づく盛土厚の方が,地形図に基づく盛土厚さよりも深く評 価できている.

3、3次元地震応答解析

3.1 解析手法

対象宅地地盤では,常時地震動観測³⁾を行っている.盛 土厚分布の違いが地震応答に及ぼす影響を検討するために, 三次元地震応答解析を行った.解析コードにはLIQCA⁴⁾を, 土の構成式には,修正 R-O モデルを用いた.なお,LIQCA は有効応力解析コードであるが,ここでは,間隙水圧を考 慮しない全応力解析を行った.空間離散化には有限要素法 を,時間離散化には Newmark の時間積分法を用いた.



$\mathbf{3.2}$ 解析条件

メッシュは,幅5m,高さ2mの立方体要素を用い,東 西 255 m,南北 205 mの範囲で解析を行った.境界条件は 底面は水平・鉛直を固定し,側面は水平ローラーとした.旧 盛土層と基盤層との境界面は,地形図から求めたもの(モ デル1)と, SWS 試験および表面波探査の結果から求め たもの(モデル2)を用いた.

入力地震動は,岩手・宮城内陸地震の際に地震計 No.3 で 観測された波を,重複反射理論によって FEM モデル底面 まで引き戻して用いた.

数値解析における物性は, PS 検層や三軸圧縮試験結果 等から決定した.解析に用いたパラメータを表-1に示す. 解析結果 $\mathbf{3.3}$

図-6 に No.2, No.3, No.7 の地表面における観測波と解析 波の加速度スペクトルを示す. No.2 においては, どちらの

表—1 解析モデルパラメータ					
	記号	単位	新盛土	旧盛土	基盤(弾性)
密度	ρ	g/cm^3	1.70	1.70	2.00
ポアソン比	ν		0.48	0.48	-
粘着力	с	kN/m^2	0.00	0.00	-
内部摩擦角	ϕ	rad	0.60	0.60	-
R-O モデルパラメータ	a		36000	50000	-
R-O モデルパラメータ	b		0.20	0.20	-
R-O モデルパラメータ	α		1.10	1.00	-
R-O モデルパラメータ	γ		2.30	2.50	-
ラメ定数	λ	kN/m^2	-	-	5.62×10^5
ラメ定数	μ	$\mathrm{kN/m^2}$	-	-	2.82×10^{5}

モデルも EW 成分にある 3.0 Hz 付近のピークを再現でき ていない. No.3 においては, モデル1, 2 共に両成分とも 良好な再現性を示している No.7 においては , モデル 1 , 2 共に,値は小さいものの,ピーク周波数はおよそ一致し ている.全体として,NS成分の方が,EW成分よりも一 致度が高い.これは,旧地形が谷形状をしており,EW方 向の方が, NS 方向よりも旧地形形状の変化が大きいため と考えられる.表-2に,観測波及び解析波の最大加速度, 計測震度を示す.計測震度は,両モデルとも,概ね一致し ている.



結論 4.

- 本研究で得られた結論を以下にまとめる。
- 1. 造成地盤の形状把握において,用いる手法が異なると, 盛土厚の分布は大きく異なる。

90.02

4.23

4.07

4.10

- 2. 三次元地震応答解析を行った結果,加速度スペクトル において,基盤の表面形状の変化が大きい方向では, 再現性が低かった.
- 3. SWS 試験および表面波探査から盛土厚分布を求める ことで,盛土厚さが大きくなった No.2,7 では,地形 図をもとにしたモデルよりも SWS 試験および表面波 探査をもとにしたモデルの方が,加速度スペクトルは 実測結果に近づいた.

参考文献

- 1) 松下 克也 , 藤井 衛 , 森 友宏 , 風間 基樹 , 林 宏一 : 造成宅 地地盤の地形把握手法とその適用性に関する事例研究, 地盤 工学ジャーナル, Vol. 5, No.1, pp.89-101, 2010
- 2) Imai, T. and Tonouchi, K.: Correlation of N-value with Swave velocity and shear modulus, Proceedings of the second European symposium on penetration testing, pp.67-1982
- 3) 中尻智大,森友宏,風間基樹,松下克也,佐藤真吾:造成宅 地地盤の切盛りに着目した地震動増幅特性調査,第43回地 盤工学研究発表会,pp2201-2202,2008.
- 4) 液状化解析手法 LIQCA 開発グループ: LIQCA2007 (2007 年公開版)資料,2007.