# 間隙水の圧縮性を考慮した水~土連成計算による砂質地盤の液状化/締固め挙動の解析

不動建設(株) 正会員 〇竹内秀克

間隙水の圧縮性変化

1:1.5

名古屋大学大学院 正会員 野田利弘 中野正樹 フェロー会員 浅岡顕

В

14m

100m 図1土構造物(盛土)載荷後の有限要素メッシュ図と境界条件

## 1. はじめに

通常、水~土連成計算では、間隙水に 非圧縮性を仮定して実施することが多い。 本報では、間隙水の圧縮性が考慮できる 水~土連成動的/静的計算<sup>1)</sup>により、土構 造物直下の間隙水に圧縮性を持たせた砂 質地盤が、地震時および地震後にどのよ

うな応答を示すかを調べ、圧縮性が大きい場合は土構造物直下部分で液 火化ではなく砂の締固めが起きることを示す。地盤は典型的な飽和砂地 <sup>■</sup> 盤を想定し、土の弾塑性構成式には SYS カムクレイモデル<sup>2)</sup>を用いた。

### 2. 解析条件

図1は計算に用いた土構造物(盛土) 載荷後の有限要素メッシュ図と境界条 件を、表1は計算に用いた材料定数(弾 塑性パラメータ・発展則パラメータ)と 地盤の初期値を示す。地盤は砂層のみの 縦20m、横100mの均質地盤とした。地



非排水条件

表1 地盤の材料定数と初期値		
材料定数	原地盤	盛土
压縮指数 <i>λ</i>	0.05	
膨潤指数 <del>~</del>	0.012	
限界状態定数 M	1.00	
正規圧密線の切片 N	2.00	
ポアソン比 <i>v</i>	0.3	
構造低位化指数 a,b,c	2.2,1.0,1.0	
正規 E 密 土 化 指 数 m	0.1	
回転硬化指数 b <sub>r</sub>	3.5	
回転硬化限界定数 $m_b$	0.7	
透水係数 k (cm/sec)	$1.0 \times 10^{-3}$	
土の密度 $\rho_s(t/m^3)$	2.65	
初期値		
構造の程度1/R <sup>*</sup> 0	4.0	1.3
過圧密比 $1/R_0$	5.0	40.0
異方性の程度 $\zeta_0 = \sqrt{3/2} \  \boldsymbol{\beta}_0 \ $	0.0	0.0
応力比 $\eta_0 = q_0 / p'_0$	0.75	0.75

盤の初期状態は、ゆるい砂で表1に示す構造・過圧密比・初期側圧の初 期値を地盤全域で等しいと仮定し、比体積は土被り圧に応じて重力を考

慮して鉛直方向に分布させた。地盤上面は地表面と水位面が一致するように水圧は常にゼロとし、地盤側方・ 下面は非排水境界とした。また、地盤両側面の同じ高さにある全節点に等変位条件を課した。

外力条件は、盛土を有限要素追加の手法により<sup>3)</sup>4m高まで載荷して圧密を終了させた後、地震動は地盤底 面全節点の水平方向に振幅  $at^3e^{-t}sin(\omega t)$ , (t:時間(sec), a=0.02(m),角振動数 $\omega=2\pi rad/sec$ ,最大加速度 100gal)の 仮想的な減衰振動(図 2)を加速度制御で与え、沈下が収束するまで計算した。また、計算では、地震動を与

える際、全域盛土直下部分(図1太線枠内)における間隙水の圧縮性 を変更しないまま行う場合(CASE1:圧縮性小,体積圧縮係数 K=1.96 ×10<sup>9</sup> kN/m<sup>2</sup>(通常値))と、圧縮性を7乗のオーダー上げた場合(CASE2: 圧縮性大,K=1.96×10<sup>2</sup> kN/m<sup>2</sup>)を比較した(表 2)。なお、盛土直下以外 の水の圧縮性は通常の値を設定している。

#### 3. 計算結果

図3は盛土中央直下(図1A点)と右の法尻から右23m離れた地点(C 点)における時間~(地表面)沈下量関係を示す。地震発生直後の盛土 直下の沈下量はCASE2(圧縮性大)の方がCASE1(圧縮性小)より大きい。 これに対し、CASE1では、地震発生から約1000秒経過後、過剰水圧 の消散を伴って圧密沈下(揺すり込み沈下)を示す<sup>1)</sup>。一方、CASE2

間隙水、圧縮性、水~土連成解析、動的、液状化、締固め

〒103-8543 東京都中央区日本橋小網町 6-1 不動建設(株)ジオエンジニアリング事業本部 TEL 03-5644-8534

)数 $\omega = 2\pi$  rad/sec,最大加速度 100gal) の 一算した。また、計算では、地震動を与





ではほとんど沈下が生じないため、両者の沈下量が逆転する。C点においては、地震時に CASE1 が盛り上が

り、CASE2 では変化が殆ど見られないが、ともに地震後 1000 秒経過後圧密沈下を示す。図 4,5 は両者の平均有効応 力分布の推移および地震発生から20秒後の過剰水圧分布 を示す。CASE1の地震後はほぼ全域において平均有効応 力が低下しており、いわゆる「液状化」を示している。そ の時の過剰水圧(図5)をみても、特に盛土下部において 大きく発生しており、この過剰消散が地震後の圧密沈下の 原因となっている。一方、CASE2 では間隙水の圧縮性を 増大させた盛土下部においてほとんど平均有効応力が低 下せず、過剰水圧も発生していない。図6は盛土中央直下 GL-15m (図1中 B)の要素のせん断応力 q~平均有効応力 p'関係および比体積 v~p'関係を示す。CASE1 は地震時に ほぼ v 一定(非排水)のまま p',q とも大きく低下して「液状 化」に向かうのに対し、CASE2 では q の上昇を伴いなが らvが小さくなり、いわゆる「締固め」の挙動を示す。こ のため、地震発生時の沈下が CASE1 より大きくなる。





### 4. おわりに

上述の計算は、All-Soils All-States All-Round GeoAnalysis Integration (GeoAsia) (文献 4,5)) による。砂 質地盤は、間隙水の圧縮性が低いと液状化を示し、高いと締固めを示した。例えば、間隙水の圧縮性増大は地 盤に空気を注入した場合などに期待できるが、その場合はこのモデル化の妥当性を含む各種検証が必要である。

**参考文献** 1) 野田ら(2006):地震動による...,第41 回地盤工学研究発表会. 3) Asaoka et al. (2002): An elasto-plastic description ..., S&F, 42(5), pp.47-57. 4)高稲ら(2006): 有限要素メッシュで...,第41 回地盤工学研究発表会. 5) Noda et al. (2006):Soil-water coupled dynamic/static...,S&F, under contribution. 6) Asaoka, A. et al.(1994):Soil-water coupled behaviour...,S&F,34(1),91-106.