巨大地震時の密な礫質土で構成された盛土 法面内部の応力状態に着目した遠心模型実験

東北大学・学生会員・○高橋 幸希 東北大学・正会員・河井 正

1. はじめに

近年の幾つかの巨大地震の発生を背景として,原子 力関連施設の性能評価の際,加速度振幅が大きく,継続 時間の長い地震波形が基準地震動として用いられてい ることから,そういった地震動が入力された場合,原子 力発電所敷地前面防潮堤周辺でみられる密な礫質の埋 戻土においても過剰間隙水圧が蓄積する可能性があり, それを考慮した性能評価が求められる.そこで本研究 では遠心模型実験を用いて土中の応力状態を調べ,ど のような応力状態で変形が進むのかを分析していく.

2. 遠心模型実験の概要

2.1 装置の概要

本研究では、図1に示す、(株)大林組 技術研究所所 有の動的遠心載荷模型実験装置を使用した.遠心模型 実験では、加速度 50G の遠心場に模型を置いた場合、 表1のような相似則が成立する.



図1 遠心模型実験装置の構成

表1 遠心模型実験(50G場)における相似則

| 物理量 | 相似率 | | |
|------|-------------------|--|--|
| 加速度 | 1/50 | | |
| 速度 | 1 | | |
| 変位 | 50 | | |
| 応力 | 1 | | |
| ひずみ | 1 | | |
| 透水係数 | 1(但し粘性が50倍の流体を使用) | | |

2.2 模型断面とセンサー配置

模型地盤の断面図および平面図を図 2,3 に示す. 模型 土槽の内寸は高さ 600mm,幅 1900mm,奥行き 800mm であり,実物換算値は,高さ 25m,幅 95m,奥 行き 40m である. 傾斜した基盤層(ソイルモルタル層) と,ケーソンおよびその後背部を埋め立てる礫質土で 模型地盤が構成されている.また,後背地盤上には,埋 め立て土と同様の礫質土材料による盛土を作製し,盛 土下面までは水の50倍の粘性を持つ流体で地盤を飽和 させた.模型には図 3 に示すように,変位計や土圧計, 水圧計,加速度計を設置し,ケーソンや盛土天端の沈下 量といった基本的な応答のほか,地盤中の要素応答の 把握を可能とした.



Key Words: 遠心模型実験, 盛土地盤, 液状化, Mohr's circle

〒980-8579 仙台市青葉区荒巻字青葉 6-6-06, Phone: 022-795-7420, Fax: 022-795-7418, koki.takahashi.r7@dc.tohoku.ac.jp

2.3 加振実験の概要

入力加速度波形には 2016 年 4 月 16 日 熊本地震お よび,2011 年 3 月 11 日 東北地方太平洋沖地震をそれ ぞれ想定した波形を用いた(表 2).

表2 加振ケース表 ケース1

| 加振ケース | 波形 | 振幅 (最大/最小) | 内容 |
|-------|--------------------------|---------------|-----------------------|
| d01 | ホワイトノイズ | - | 微小振動時の固有周期の把握を目的とした加振 |
| d02 | 熊本地震 (小振幅) | 55/32 | 加振ケースd03の試加振 |
| d03 | 熊本地震 (原波形) | 940/-430 | 振幅が大きく継続時間が短い加振 |
| d04 | 東北地方太平洋沖地震 (原波形) | 299/-215 | 継続時間が長い地震波による加振 |
| d05 | 東北地方太平洋沖地震 (原波形比振幅2倍) | 1030/-678 | 振幅が大きく継続時間が長い地震波による加振 |

3. 実験結果



図 4 対象位置拡大図 A 図 5 対象位置拡大図 B

上図 は法面とその内部を拡大した図であり(図 3 計測器配置図参照), S1,S3 は土圧面の面積, S2,S4 は応力面の面積である.図4,5 の中に示され る土圧と慣性力を用いて力の釣り合いを考え,せ ん断力を求め,さらにS2,S4 を用いてせん断応力 を求めた.最終的に,図5 を中央縦の点線で二つに 分け,R,Lとし,中央線C位置でのせん断応力,軸 差応力,有効応力を求め Mohr 円を描き,応力状態 を確認する.

以下図 6~9 は各計測値の時刻歴である.間隙水 圧波形よりどれだけ液状化に近づいたかが,変位 波形によって盛土中央表面と比較した法面部の挙 動が確認できる.





図 10 水平変位
図 11 鉛直変位
以下図 12~15 は中央線 C での応力状態及び
Mohr 円を示している. Mohr 円は 破壊線に収ま

る,もしくは破壊線を超える部分が最も小さくな るように K0 を 0.5~2.0 の間で 0.05 刻みに変えて いった. せん断応力と軸差応力もその K0 の時のも のを比較している.



🗵 14 Mohr 円 L

⊠ 15 Mohr ⊟ R

4. まとめ

図 12,13 よりせん断応力が軸差応力より大きく なっていることがわかる.これについて図 10,11 より盛土中央に比べ法面部のほうが沈下が大きい ことがわかり,法面部に崩れが生じ,RL部ともに N 側上方からの土圧を受けたと考えられる.

また図 14,15 より L 側では破壊線を超えている が,これは図 8,9 より L 側では間隙水圧が大きく 上昇し,液状化していることから説明できる.