大阪・神戸地域の沖積層の土質特性のモデル化と地盤工学問題への適用

Modeling of geotechnical characteristics of Alluvial deposit in Osaka and Kobe area and its application to geotechnical problems

地盤工学分野 氏家彰大

本研究は、関西圏地盤情報データベース(DB)を用いて、大阪・神戸地域の沖積層の土質特性を 250m メッシュ毎にモデル化し、液状化問題や地下水位高位化問題の地盤工学問題への適用につい て検討したものである。モデル化した 250m メッシュ毎の沖積層と沖積粘土層のモデルの土質特性 をそれぞれ明らかにした。次に、沖積砂層を対象とした液状化危険度の予測、沖積粘土層を対象と した地下水位低下可能量の予測を行い、地下水位低下による液状化対策への有効性を確認した。

The influence of underground water rising for the liquefaction potential in Osaka and Kobe area was examined using GIS in which a digital data base of underground information provided by Kansai Geoinformatics Database was introduced. The detailed soil properties were calculated and given to soil strata which is representative value in each digital mesh has $250m \times 250m$ areas. Then, liquefaction safety assessments were carried out with estimating acceptable amount of lowering of underground water table and considering negative effect of them against consolidation problem will be occurred in Allvial clay underneath. The efficacy of lowering of underground water table against liquefaction of surface ground was verified.

1. まえがき

大阪地域では,過去に過剰な地下水揚水による地下 水位の低下を受け,大規模な地盤沈下が生じた。その 対策として昭和 37 年に制定された地下水揚水規制に よって,地下水位が回復し,地盤沈下は収束したが, 現在では,沖積砂層の地下水位は過剰に回復したため, 地下構造物の浮き上がり,掘削工事の難航,汚染地下 水の拡散などの地下水位高位化問題が生じている。

さらに、地下水位以下の緩い状態にある砂質土地盤 は、地震時に液状化が発生する可能性が高い。この液 状化現象は、1964年の新潟地震や、1968年の十勝沖地 震で被害が確認されて以来、2011年の東日本大震災に 代表される数々の地震において被害が出ている。その ため、近い将来発生するとされる東南海・南海地震や 上町断層系、中央構造線系の地震により、大阪・神戸 地域での液状化被害が予想される。

そこで本研究では、まず神戸地域に対して、DB と 地盤モデル作成システムを用いて、沖積層、および沖 積粘土層を対象に250mメッシュ毎の地層構成(土質、 上下面深度、層厚、密度)と標準貫入試験で得られた N値の情報を持った電子モデル地盤を作成する。また、 沖積砂層の液状化予測を行うためには、その細粒分含 有率 F。も必要であるため、N値とF。値の相関関係か ら *F*。値を推定した。このようなモデル化で得られた *N* 値と *F*。値を用いて液状化危険度の予測を行った。

一方,大阪地域に対しては過去の研究で液状化危険 度の予測は行われている。ただし,沖積粘土層モデル と沖積層モデルに含まれる沖積粘土層の上・下面深度 に整合性の取れていないものが一部あったので,沖積 粘土層モデルの上・下面深度を見直す作業を行う。

次に、大阪地域の見直した沖積粘土層モデルと土質 特性を求めた選定地区(図-1 参照)、および本研究で 新たに選定した神戸地域の沖積粘土層の土質特性を求 めた選定地区(図-2 参照)を既知メッシュにして、デ ータのない未知メッシュを逆距離加重法により補間す ることで 250m メッシュ毎の土質特性を推定する。さ らに、その土質特性を基にして、大阪・神戸地域のそ れぞれに対して、地下水位を低下させた場合の沈下量 の算定、沈下量を最小限に留める沖積砂層・第1洪積 砂礫層層の地下水位低下可能量を予測する。また、得 られた液状化危険度や許容沈下量に留まる水位低下可 能量の結果を基に、地下水位低下による液状化対策と しての有効性を見出す。

以上より,大阪・神戸地域の沖積層および沖積粘土 層のモデル化とそれを地盤工学問題への適用を検討す ることが本研究の目的である。



図-3 地盤モデル作成システムによるモデル化地盤の作成方法

2. 沖積層と沖積粘土層の 250m メッシュモデル化方法

神戸地域の沖積層・沖積粘土層を 250m メッシュ(国 土地理院の地域標準 4 分の 1 地域メッシュ)毎に DB を基にして開発された「地盤モデル作成システム」を 用いてモデル化地盤を作成する(図-3 参照)。DB に登 録のボーリングデータを 250m メッシュ毎に平均化し, 深度 1m 毎に土質名と標準貫入試験による N 値をモデ ル化する。この際に,沖積層の孔内水位,密度,上下 面深度なども平均化され,別途 CSV ファイル形式で保 存される。

また,後に行う沖積砂層の液状化予測には,細粒分 含有率 F_cが必要である。しかし,DB に登録されてい る粒度試験の数が少ないため,F_cのデータは少ない。 そこで,堆積している環境が同様であれば「F_cが高い ほどN値は小さい」という相関性が一般的に成立する ので,データ数の多いN値と,ほぼ同深度にあるF_c 値の相関関係を求めた。しかし,このN値とF_cの相関 関係にも地域性があるので,図-4 に示すように堆積環 境を考慮した地域に区分した。相関関係と回帰式の代 表例を図-5 に示す。



3. 神戸地域の液状化危険度の予測

3.1 液状化予測の方法

液状化予測は、モデル化した 250m メッシュ毎の沖 積砂層の土質特性を用いて行った。本研究では道路橋 示方書の判定式を用い、式(1)で定義される液状化安全 率 F_L を 250m メッシュ毎に求めた。さらに、 F_L を深さ 方向に積分する式(2)から液状化指標 P_L 値を求めた。 P_I 値と液状化程度の関係を**表-1** に示す。

$$F_{\rm L} = R/L \tag{1}$$

$$P_{\rm L} = \int_0^{20} (1 - F_{\rm L}) \cdot w(z) dz \tag{2}$$

ただし, R:動的せん断強度比

L: 地震時せん断応力

w(z)=10-0.5z (z:地表面からの深さ) この $P_{\rm L}$ 値から現況の地下水位における液状化危険度 の分布を予測した。

3.2 液状化予測の結果

モデル化で得られた土質特性(N値, F_c 値)と地下 水位から海溝型地震動と内陸直下型地震動の P_L 値を 求めた。図-6に神戸地域における海溝型地震動の現況 の地下水位での P_L 値の分布を示す。臨海部で全体的に P_L 値が大きく、特に魚崎浜や六甲アイランド北部、ポ ートアイランド北部では P_L 値が 35以上で非常に大き な値を示している。この地点は兵庫県南部地震で噴砂 の発生が確認された地点と一致しており、今回の予測 は再現性が高いことが分かる。また、鳴尾浜周辺では 平均 N 値が低いため、 P_L 値は高い値を示している。

4. 大阪・神戸地域の沖積粘土層の土質特性

4.1 沖積粘土層のモデル化方法

大阪地域は過去の研究で沖積粘土層の土質特性は明 らかにされてきたが、沖積層と沖積粘土層の上・下面 深度の整合性が取れていないメッシュが一部あった。 また、神戸地域はまだメッシュモデル化がされておら ず、土質特性の面的な分布が明らかにされていない。 そこで、DBのデータと本年度大阪地域で新たに追加 した連続サンプリングによる基準ボーリングデータ (図-1、図-2 参照)を用いて、250m メッシュ毎の土 質特性(物理, 圧密, 強度特性)を「逆距離加重法」 によって補間した。以下にその方法を示す。

(1) 圧密特性の求め方

DB に登録されている圧密特性データは、物理特性 に比べて必ずしも多くない。そこで、各既知メッシュ の圧縮曲線を次の手法で推定した(図-7参照)。 図(1): **DB** による w_Lの深度分布を作成し、多少のばら

つきを多項式で回帰し,代表値とする。 図(2):DBによるw_nを用いて土粒子密度_P=2.67 g/cm³,

表-1 P_L値と液状化程度の関係

	p 估		讨		-
		赤山(いよ)	1枚		_
	0~5	彼状化は(はとんとなし,攸吉 印座はまさい、 構治		
	5~10	彼状化の	住侵は小さい, 侢垣 由毎座 - 構造輪に下	「物への影響はほどんとない	
	10~20	他状化は	中住皮, 博垣物によ	つしは影響の山るり肥性がある	
	20~35	激しい液	状化, 噴砂か多く,	直接基礎の建物が傾く場合あり	
	35以上	非常に激	しい液状化,大規模	は な 頃 砂 と 構 造 物 の 被 害	_
Pl	L値 Type1				
	0 - 5				3
	5 - 10				
	10 - 20		a sa 🖌	TALL Y	
	10 20				2
	20 33 35 70				/
	33 70	 .			1
			3 🌅 🖌		
					-
	- • C R	250	› <u>•</u> ==		7
•		~			1
~				<i>F</i>	-1
	図-6 补	申戸地 垣	或の P _L 値の分	布 (海溝型地震動)	
	w (%)		f		
2	0 40 60 80) 100 120 1	1.6 2 2.4 2.8	3.2	
14	÷ S	回帰線14	回帰線	[-] 1.5[
				(3)w _L とC _c の相関関係	
16	Br code	<u>د</u>	• • • •	1.0	1
18	• O210	18		$C_{e}^{\text{fl}} = 0.009(w_{L} - 0.6)$	
Ê . 20	 ◊ X418 	, □ 1	: 😺 o	0.5	
ಶ್	^a L062 ⊽ X864	- N -	: 🗌 🕺	$C_{\rm er} = 0.009(w_{\rm L} - 10)$)
联 22 联	• X866 • L072			0 20 40 60 80 100 12	0 1
24	• L057	2 14		- w _L (%)	
	▼ V689	~	E , / .		
26		26	•	3.0	
28	——————————————————————————————————————	島Ma13層-28			
	t	·····································	(2) f の 深度 分布		
	w _L (%)	2,01-02	p_{c} (kN/m ²)		-
20	0 40 0.60 80	1 100 120	0 100 200 300 400 :	500 2.0	
144		(3)の相関			又東川
166		6	図(6)の方法	10^{1} 10^{2} 10^{3} $p (kN/m^{2})$	10
190	Br. code	10	1.4.5		
100 2	C 0209				
_ _20 0	L062	20		P_{0} P_{c}	
ე ₩2%-	X864 X866	32			
毲	L072 L057	l • 1			
2314	L059 V680	/ ₹	-	1	
266	• v 694 °	26	- ○ ↓	(6)圧縮曲線の決定方法	又東点
		₹ [有効+被	10^1 10^2 10^3	10
228	楼!	3Ma13層 28	り <u><u></u> り <u></u> <u></u> <u></u> り <u></u> <u></u> <u></u> <u></u> <u></u> り <u></u> <u></u> <u></u> <u></u> <u></u> <u></u> <u></u> <u></u> <u></u> <u></u> </u>	p (kN/m ²)	
	(4)C _c の深度	分布	(7)p _c の深度分布		
図-7 圧密特性の推定方法					

飽和度 *S*_r=100%と仮定し,初期体積比 *f*₀の深度 分布を作成し,多項式で回帰して代表値とする。

- 図(3): DB による同深度の w_L と圧縮指数 C_c の関係から相関式 ($C_c = a(w_L b)$)を求める。
- 図(4):図(1)のwLの回帰線と図(3)の相関式から、Ccの 深度分布を決定する。
- 図(5): DB による圧縮曲線 (ρ_s=2.67g/cm³で補正)を重 ねた図を作成し,高圧密圧力域の収束点(f₂, p₂) を求める。
- 図(6): 図(5)の収束点から図(4)の C_cの勾配で正規圧密 域の圧縮曲線を、図(2)の f₀ と有効土被り圧 p₀ の点から膨張指数 C_s (=C_c/3)の勾配で過圧密域 の圧縮曲線を、過圧密域と正規圧密域の交点か ら圧密降伏応力 p_cを求める。



図(7): 求めた p_c と DB の p_c との整合性を確認する。

以上から、任意深度の圧縮曲線および C_c , p_c を決定 できる。さらに、本研究では、圧密係数 c_v と液性限界 w_L も相関性が高いことを確認し、 c_v も w_L からの相関式 を用いて深度分布を算出している。これにより、任意の メッシュで荷重条件を与えれば、過圧密から正規圧密ま での沈下計算が可能となる。

(2) 補間方法

本研究では、空間を補間する方法として「逆距離加 重法」を用いた。この方法は、推定する地点の値は、 そこから遠く離れている地点のデータ値より、近くに あるデータ値に類似すると仮定している。この逆距離 加重法は次式で示される。

 $F_{j} = \sum F_{i} \cdot d_{ij}^{-r} / \sum d_{ij}^{-r}$ (3) ただし, F_{i} はデータが存在する既知メッシュ *i* (*i*=1, 2, 3 …)でのデータ値, F_{j} はデータがなく空間する未知メッ シュ *j* での推定値を示している。 d_{ij} は地点 *i* と *j* 間の距 離である。本研究では既往研究の結果 *i*=4, *r*=1 を採 用した。

逆距離加重法の手順を以下に示す(図-8参照)。

- ①昨年度までに土質特性がまとめられた地区の中心位置を求め、それを含む250mメッシュを定める。このメッシュを「既知メッシュ」と名付ける。
- ②既知メッシュの各土質データの深度分布を正規化 (無次元深度 Z=z/H, z: 深度 0~H, H: 層厚)し, 深度方向に 0.05 刻みの土質データ(式(3)の F_i)の代 表値を回帰式(7~9 次式)により決定する。
- ③データを補間する未知メッシュ(図-7の■)と既知 メッシュ(図-7の■)との中心距離(式(3)の *d_{ij}*) を求め,正規化したデータを 0.05 ごとに逆距離加重 法を用いて補間する。
- ④補間したメッシュの沖積粘土層のモデル地盤の層厚 を当てはめて深度分布を作成する。

この方法を用いて,液性限界 w_L,塑性限界 w_p,自然 含水比 w_n,液性指数 I_L,粒度特性,圧縮指数 C_e, 圧密 係数 c_v,有効土被り圧 p₀,圧密降伏応力 p_c,過圧密比 OCR),一軸圧縮強さ q_u,練り返し強さ q_{ur},鋭敏比 S_t など 14 種類の土質特性を補間している。

4.2 沖積粘土層の土質特性の分布

大阪・神戸地域の沖積粘土層の土質特性の補間結果の代表例として,図-9,図-10にw_Lの上部,中部,下部の平均値を示す。

大阪地域の w_Lは大阪地域で一般的に見られる上・下 部で低く、中部で高い値を示す弓型分布を示している。 概ね、西大阪では上・下部では 60~80%程度、中部で は 100%程度の値を示す。東大阪地域では上・下部で 50~70%、中部では 70~90%程度である。神戸地域の w_Lは大阪に近い東側の地域において、西大阪地域の分 布と良く類似している分布を示している。西へと行く に従って、深度方向への変化は約 10%程度と小さくな り、神戸型と呼ばれる神戸地域の特徴的な分布を示し ている。

5. 浅層帯水層の地下水位低下可能量の予測

5.1 地下水位低下可能量

以上の大阪・神戸地域の沖積粘土層の土質特性を用 いて,浅層帯水層である沖積砂層,第1洪積砂礫層に 1~4mの地下水位低下を与えた場合(有効応力が1~ 4tf/m²増加)の沖積粘土層の沈下量の算定を行った(こ こでは紙面の都合で省略)。次に,その結果を基に,最 小限の許容沈下量(建築基礎構造設計指針などから 5cmと仮定)に留まる地下水位低下可能量を算定し, 地下水位の適正なレベルを予測した。なお,地下水位 低下は沖積砂層単独,第1洪積砂礫層単独,両層同時 の3ケースを想定した。

図-11, 12 にそれぞれ,大阪地域,神戸地域の地下水 位低下可能量を示す。



図-10 神戸地域の沖積粘土層の液性限界 wL の平面分布

(1) 大阪地域

(1) 沖積砂層単独の場合

西大阪地域では,海側から陸域に向かって水位可能 量が増加しており,臨海部で1~2m,内陸部では2~ 4m である。東大阪地域では,東部と南部で小さく, 2m以下であるが,8m以上可能な地域もある。

(2)第1洪積砂礫層単独の場合

沖積砂層の場合に比べ,第1洪積砂礫層の方が水位 低下可能量はやや大きくなり,西大阪地域の臨海部で 2~3m,それ以外の広い範囲で3~4mである。

(3)沖積砂層・第1洪積砂礫層同時の場合

地下水位の低下可能量は、大阪地域全域の広い範囲 で1~2mと非常に小さくなっている。

(2)神戸地域

(1)沖積砂層単独の場合

臨海部と西側の地域では揚水可能量は 1~2m であり,東側の地域の北部と東部の揚水可能量は 2~3m である。

(2) 第1 洪積砂礫層単独の場合

沖積砂層の場合に比べ,第1洪積砂礫層の方が揚水 可能量はやや大きいが,全体的な傾向は同様であり, 揚水可能量は全域で2~4m程度である。武庫川左岸の 地域は4~5mの揚水可能量を示している。

(3)沖積砂層・第1洪積砂礫層同時の場合

他のケースに比べて全体的に揚水可能量が小さい。 これは水位低下の際の有効応力の増加率が理由である。 全域で揚水可能量は 0~1m である。ただし,武庫川左 岸では 2~3m 程度に収まっている。

5.2 液状化対策効果

沖積砂層の液状化対策として、地下水位を大阪地域で 3m、神戸地域で 2m 下げた場合の P_L値の分布をそれぞれ図-13、図-14 に示す。大阪地域では P_L値は小さい値をとり、地下水位低下が液状化対策として非常に有効であることがわかる。ただし、神戸地域の臨海部では P_L値がまだ 35 を超える地点がある。しかし、神戸地域は海抜 0m 以下の地域はないので、許容沈下量 10cm が見込まれ、その場合は、水位低下は 4m 程度可能である。その結果を図-15 に示すが、P_L値は低下し、液状化対策として有効であることがわかる

6.結論

以下に,本研究で得られた結論を示す。

(1) 大阪地域では沖積粘土層,神戸地域では沖積層・ 沖積粘土層のモデル化を行い、250m メッシュ毎のそ れぞれの層の土質特性を明らかにすることができた。
(2) 神戸地域において,沖積砂層の土質特性を用いて, 神戸地域の液状化危険度を把握することができた。
(3) 大阪・神戸地域の沖積粘土層を対象に,逆距離加

重法を用いて 250m メッシュ毎の詳細な土質特性を求め、その地域性を明らかにすることができた。

(4) (3)で得られた土質特性を基に,最小限となる沈下 量に留まる沖積砂層,第1洪積砂礫層の地下水位低下 可能量を予測し,沖積砂層の地下水位低下が液状化対 策として有効であることを検証した。

参考文献

(1)林佑治(2012):大阪・和歌山平野の表層地盤のモデル化と 地盤工学問題への適用,大阪市立大学大学院修士論文





討議[貫上先生]

N値から F。を推定する際,平均値をとって算出しているが,この方法は精度的に問題ないのか。一本のラインで平均値として使ってもよいのか。

回答

今回, N 値と F_cの推定には堆積環境や微地形区分を 考慮した地域区分を行なっている。また堆積環境が同 様であれば「F_cが高ければ N 値は小さい」という相関 性が成り立つとしており,今回対象とする上部沖積砂 層は地盤の表層にあり,堆積環境による N 値の影響が 少ないと考えられるため,問題はないと考えられる。

討議[中尾先生]

地下水位低下可能量を求める際に,許容沈下量を 5cmとしているが,この値は「建築基礎構造設計指針」 に記載されているのか。

回答

「建築基礎構造設計指針」には一律で許容最大沈下 量 5cm という明記はないが,基礎形式ごとに許容沈下 量の標準値と最大値が記載された表があり,その表か ら本研究では 5cm, 10cm と仮定した。

討議[中尾先生]

地下水位を低下させた際に,不同沈下は起きないの か。

回答

地下水位低下を与えた場合の沈下は広範囲で生じる ため,不同沈下は起きにくい。

討議[中尾先生]

地下水位を低下させることで液状化危険度は低下す るが,地盤沈下のリスクもある。この二つの折り合い をどこでつけるのか。金銭面での考慮はしていないの か。

回答

地下水揚水にかかるコストや,液状化被害の経済的 損失などの金銭面での具体的な考慮はしていない。今 回はあくまで沈下量を5cmとした際の液状化危険度の 予測を行ったものであり,将来的には金銭的な面も考 慮できれば,より研究の厚みが出ると考えられる。 討議[山口先生]

逆距離加重法のパラメータであるrの検証は行ったのか。また逆距離加重法の距離に対する適用限界はあるのか。

回答

距離に重みを持たせるパラメータであるrについて の検証は既往の研究で行われている。その結果,既知 メッシュ数と距離に対するべき乗の2つのパラメータ によるバラつきは見られなかったため,*i=4*,*r=1*とい う最も単純なパラメータを採用することとなった。距 離の適用限界に関しては,逆距離加重法は距離に重み を置くことで,近い地点のデータに類似し,遠い地点 のデータの影響は小さくなるので,適用限界は特に設 けていない。

討議[松村先生]

この研究では,許容沈下量に留まる揚水可能量にお ける液状化危険度の予測を行っているが,逆に,液状 化危険度が一定値以内に収まる沈下量の計算は行わな いのか。

回答

本研究では許容沈下量に留まる揚水可能量における 液状化危険度の予測しか行っておらず,今後,一定値 以内に収まる液状化危険度から,そのために必要な揚 水量を算出し,沈下量を計算するという検討も視野に 入れて進めれば,更に研究として充実したものになる と考えられる。