波浪作用下の底泥の挙動に関する解析手法について

土田 孝* ・熊谷隆宏**・池野勝哉*** 渡部要-***・五明美智男****

本研究では、粘性土地盤の堆積・形成過程の中の影響因子である波浪に着目し、波浪による粘土地盤の応答や圧密特性を 明らかにすることを目的として、水理模型実験を行った.さらに、実験で得られた結果を用いて、底泥上を進行する波の減 衰特性を評価すると同時に、底泥の動的応答、圧密特性を評価する波浪-底泥の相互作用解析手法を構築した.実験結果を 用いて、構築した解析手法の適用性の検証を行った結果、波高減衰、底泥内の土圧および間隙水圧変動、含水比およびせん 断強度の時間変化を精度良く評価できることが分かった.

1. はじめに

自然干潟の堆積・形成過程では,波浪の作用,潮汐の 変動,塩分濃度・水温の変化,生物遺骸の沈殿など各種 の複雑な環境の影響を受けている.粘性土地盤の堆積・ 形成過程を明らかにすることは,干潟の安定性や干潟に 生息する生物の生息条件等を考える上で重要である.

粘性土地盤の堆積・形成過程における影響因子のうち, 波浪に着目した研究として,土田・五明(1999)は,波 浪作用に対して底泥が安定する条件を地盤の安定解析の 手法を用いて誘導するとともに,水理実験を行い,波の 作用により底泥層が大きく流動する場合に,底泥層内に 局所的に含水比が顕著に低下し,せん強度が増加する部 分が現れることを報告している.また,姜ら(2000)は, 水理実験により,波の作用による底泥のせん断強度の変 化,および地盤の安定性に対する波作用の履歴効果に関 する基本的特性を明らかにしている.

既往の研究の成果により,底泥上を進行する波浪は, 粘性を有する底泥に波動運動を生じさせることに伴って 減衰する一方,波浪作用により底泥の流動化が発生する ような顕著な底泥応答を示す場所では,含水比が大きく 低下するとともに,強度が増加することが分かってきて いる.しかしながら,このような波浪-底泥の相互作用 現象に関して,定性的な特性が分かってきているものの, 定量的な評価手法の確立には至っていない.例えば,浚 渫土を用いた人工干潟の適切な造成方法等を検討するた めには,波浪-底泥の相互作用の問題に対する定量的な 評価手法が必要不可欠であると考えられる.

本研究では,波浪-底泥の相互作用として現れる波の 減衰特性,および波による粘土地盤の動的応答や圧密特 性を明らかにすることを目的として,水理実験を行った.

*	正会員	工博	広島大学大学院工学研究科
* *	正会員	Ph.D.	五洋建設(株)技術研究所
* * *	正会員	工修	五洋建設(株)技術研究所
* * * *	正会員	工博	(独法)港湾空港技術研究所
* * * * *	正会員	博(工)	東亜建設工業(株)技術研究開発センター

さらに,実験で得られた結果を用いて,波高減衰,底泥 の動的応答,および底泥内の含水比およびせん断強度の 時間的変化を定量的に評価する波浪-底泥の相互作用解 析手法を提案する.

2. 水理実験

(1) 実験概要

実験装置として,長さ10m,幅0.3m,高さ0.4m(土 槽部は0.7m)の断面2次元水槽を用いた.底泥の挙動を 把握するために,間隙水圧計および土圧計を土槽内に設 置するとともに,底泥上を進行する波浪の減衰特性を調 査するために,波高計を沖側部,土槽部にそれぞれ設置 した.図-1に実験装置を示すとともに,表-1に作用させ る波浪に関する実験条件を示す.波浪条件として,水深 を0.15mに設定し,周期1.0sの規則波を作用させた.波 高については,2cmと3cmにそれぞれ固定する2ケー ス,2cmから3cm,および3cmから2cmに途中段階 で波高を変化させる2ケースの計4ケースを用い,最大 で72時間にわたる波浪作用下の圧密実験を行った.また, 波浪を作用させない条件と比較するため,直径0.3mのア クリル円筒を用いた静水圧密実験を同時に実施した.

底泥試料として, 宇部港の浚渫粘土を用いた. ただし, 実験では,小石や貝殻等を取り除いた後,人工海水を用 いて初期含水比を液性限界比1.8倍に相当する190%に調 整した試料を用いた.実験に用いた試料の主な物性値を 表-2に示すとともに,図-2にハンドベーン試験による 含水比-せん断強度特性を示す.

波浪作用下において巻き上がりが発生する底泥の限界



図-1 実験装置概要



表-2 底泥物性值

土粒子の密度 $\rho_s(g/cm^3)$		2.59	ケース名	波	高	作用時間	備	考	
自然含水比 W ₀		122.1	Case1	2.0 cm		48 h			
	砂分(%)	7.5	Case2	3.0	cm	72 h			
粒度組成	シルト分(%)	41.2	Case3	2.0 cm -	•3.0 cm	72 h	<i>H</i> =2 cm 36 h	H=3 cm 36 ł	1
	粘土分(%)	51.3	Case4	3.0 cm -	◆2.0 cm	72 h	<i>H</i> =3 cm 36 h	H=2 cm 36 l	1
	液性限界(%)	111.6		0.4					
コンシス	塑性限界(%)	45.4		(a 0.4					
122-	塑性指数10	66.2		÷ 0.3	•				
強熱減量 L _i (%) 10.3			度。		•				
.) . her	а. н. ж ж т ж т ж т ж т ж ж	2 I		资 U.2		•.			
せん 断 強 度 <i>C</i> _{sta} を, 土				2 0.1					
田・五明(1999)の手法 주						·			
に基づ	いて評価。	まスレ		~ 0.0 ·	140 1	60 19	n 200 22	0.240	
			,		140 1	含水	」200 22 :比W(%)	0 240	
本実駒	6条件で	1 , c_{sta}	· _					ادا عليه ك	
=4.3×10 ² Paとなる.			<u>لا</u>	⊴-2	含水	比-せ	ん断強	度特性	
一方,	一方,実験に用いた試								



図-3 含水比およびせん断 強度測定地点

波浪作用による底泥の含水比およびせん断強度の変化 を調査するために、実験の前後で、図-3に示す計測地 点において、せん断強度および含水比の深度分布をそれ ぞれ3cm, 5cmごとに計測した.

(2) 実験結果

料の初期せん断強度は

9.2×10¹Pa であり,限

界せん断強度に比べて

十分に小さく, 底泥の

巻き上がりが顕著に発

生する条件で実験を行

った.

a)波高減衰

波が,柔らかい底泥上を進行するとき,地盤面作用圧が 底泥運動を引き起こすため、 波のエネルギー減衰が生じ る. 沖波波高に対する対象地点の波高の比で定義した波 高伝達率を図-4 に示す. Case1, Case2では、土槽沖側端 より0.5mの位置で波高を計測し、Casel'では、4m長 の土槽を用いて、土槽端より2mの位置で波高を計測し た. 波高伝達率は波の周期に依存し、周期が1sで同一の Case1と Case2で明瞭な違いが現れないことが分かる.

b) 底泥の含水比およびせん断強度の変化

図-5 に各計測地点における実験前後のせん断強度お よび含水比の深度分布を示す.土田・五明(1999)と同







加することが確認された.

入射波高の異なる Case1と Case2を比較すると、波高 の大きな Case2において、含水比の低下およびせん断強 度の増加の極値を示す位置が、より深くなっている. さ らに、各ケースにおいて、沖(No①)から岸(No③) に波が進行する際、そのような極値を示す位置が浅くな る傾向となることから、含水比および強度の変化は、底 泥上で減衰していく波浪に深く関係があると考えられる.

底泥が流動化するとともに、底泥の巻き上がりが生じ る沖側地点では、表層部にひび割れが生じることが観察 された.写真-1に、Case1の実験終了後における表層の ひび割れ状況を示す.また、Case2について、深度ごと の細粒分含有率を調査した結果(表-3),沖側地点にお いて大きく含水比が低下する位置の近傍で、細粒分含有 率が低下していることがわかった.

以上のことから, 顕著な底泥応答を示す沖側地点では,

波浪作用下の底泥の挙動に関する解析手法について



図-6 Case 2 における変動土圧および水圧の振幅

波の作用によって、周期的に引っ張りクラック(ひび割 れ)が発生し、ひび割れが水みちとなってドレーン効果 を生じ、細粒分が流出していることが考えられる.後に 述べるようにクラック発生部分の透水係数を30倍に設定 することで含水比の低下をほぼ説明することができた.

せん断強度を増加させる要因として、含水比の低下と、 間隙比の変化に無関係なセメンテーションが考えられる. Case3の波高が発達する過程では、含水比の低下は他の ケースと同様に顕著に見られるものの、実験終了時に強 度は顕著に増加していない.これは、波高増大時に底泥 が練返しを受けるため、セメンテーションによる強度増 加が発現しにくいためと考えられる.一方、波高が一定、 または減衰する過程では、そうした再流動化現象は発生 しないため、時間の経過とともにセメンテーションが進 行し、強度増加が顕著に現れる傾向がある.

また, Case2 において計測された変動土圧および変動間 隙水圧の振幅の経時変化を図-6 に示す.実験後の含水比 が明瞭に低下した深度22.5 cm の変動水圧振幅は,時間 が経過すると,含水比の低下に伴って地盤骨格が形成さ れていく影響を受けて,若干,低下する傾向が見られる.

3. 波浪ー底泥相互作用解析モデル

本節では、底泥上を進行する波の波高減衰と同時に、 底泥の動的応答、および底泥内の含水比およびせん断強 度の時間的変化を定量的に評価する波浪-底泥の相互作 用解析手法を提案する.図-7 にフローチャートを示す.

(1) 波浪減衰特性および地盤動的応答の評価

初期含水比を液性限界以上の値に調整した本実験の底 泥は、大坪(1983)が示す粒径と含水比を基準にした底泥 の流動形態の分類によれば、粘弾性体に分類されると考



図-7 波浪-底泥相互作用解析モデルのフローチャート

えられる.また,土圧および間隙水圧変動の計測結果を 前節に示したように,底泥は,土骨格と間隙水の2相混 合体としての挙動を示す.底泥の挙動を精度良く評価す るには,底泥を多孔質粘弾性体として扱うモデルが適切 であると考えられるが,ニュートン粘性流体として簡便 的に扱うモデルについても,あわせて適用性を検証する.

a) 底泥をニュートン粘性流体としてモデル化する手法 Darlymple・Liu(1978)は、粘性流体領域に対して境界 層近似を行い、水領域との相互干渉を理論的に解析する 方法を提案している.ここで、底泥上を進行する波の波 高減衰は、式(1)、(2)に基づいて評価することができる.

 $a = a_0 \exp(-\lambda_i x) \cdots (1)$

ここに, a:進行波の波高, a_0 :入射波高, x:波の進行距離, λ_i :減衰パラメターである.

ここに、 ω は角周波数、 λ は波数、hは水深、 ρ_1 、 ρ_2 、 および v_1 、 v_2 は、それぞれ、水および粘性流体領域の密 度と動粘性係数、また、

$$D_{1} = -\frac{\omega \cosh \lambda h (g \lambda / \omega_{2} - 1) (1 + \tanh \lambda h)}{1 + (\rho_{1} / \rho_{2}) (v_{1} / v_{2})^{1/2}}, \dots (3)$$

 $D_2 = -\rho_1 / \rho_2 \sqrt{v_1 / v_2} D_1$ である.

図-8に、今回の実験条件に対して、底泥の動粘性係 数を変化させ、波高伝達率を評価した結果を示す。図-4 に示す実測値と比較すると、本実験ケースでは、動粘性 係数を0.25 m²/s に設定することにより、底泥上の波高 減衰を精度よく評価できることがわかった。

また, Case1と Case2の実験条件に対して, 式(4) を用いて底泥内動圧力を評価する.

 $p = (a \cosh \lambda h/\lambda) \{A \cosh \lambda z + B \sinh \lambda z\} e^{i(\lambda x - \omega t)}$(4)

ここに, $A = \rho_1(g\lambda - \omega^2 \tanh \lambda h) + (\rho_2 - \rho_1)(g\lambda/\omega^2)B$, $B = \rho_2(\omega^2 - g\lambda \tanh \lambda h)$ である.

図-9に、解析結果と変動水圧の実測値との比較を示 すように、解析モデルにより、地盤応答として変動水圧 測値との比較



を評価できると考えられる.以上の結果,底泥をニュートン流体として扱うモデルは,波高減衰および変動水圧 を簡便的に評価する点で,適用性があると考えられる.

b) 底泥を粘弾性体としてモデル化する手法

底泥をニュートン流体としてモデル化する手法は,土 粒子骨格と水粒子の各相の挙動を分けて表現することが できない.特に,含水比が低下して流動的挙動が小さく った場合には,評価誤差が大きくなる問題が生じる.

底泥の挙動を精度良く評価するには,底泥を多孔質粘 弾性体として扱うモデルが適切であると考えられる.本 研究では,蒋ら(2000)にならい,地盤を Voigt 型粘弾 性体としてモデル化する.このとき,有効応力に対する 構成式は,次式で表される.

 $\sigma'_{ij} = E_{ijkl} \varepsilon_{kl} + \eta_{ijkl} \dot{\varepsilon}_{kl} \cdots (5)$

ここで、 σ'_{ij} は地盤の有効応力、 ε_{ij} はひずみ、 E_{ijkl} は 弾性係数テンソル、 η_{ijkl} (= $\beta'E_{ijkl}$) は粘性係数テンソ ルである.このとき、Biot(1941)の多孔質弾性体理論を 拡張した形で、地盤の運動方程式と連続式を式(6)お よび(7)でそれぞれ表現することができる.

 $G\left[\nabla^{2}(\vec{u}+\beta'\vec{u})+\frac{1}{1-2v}\nabla\nabla\cdot(\vec{u}+\beta'\vec{u})\right]-\nabla p=0$(6)

 $\frac{k}{\rho_{wg}}\nabla^{2}p = \frac{n}{\beta}\frac{\partial p}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial t}\nabla\cdot\vec{u}\cdots\cdots\cdots\cdots\cdots\cdots(7)$

ここで,n:間隙率,v:ポアソン比,G:せん断弾性係数, β :水の体積弾性率,k:透水係数,u:土粒子の変位ベクトル,p:間隙水圧である.

本研究では、上式に基づく粘弾性 FEM 解析モデルと 数値波動水路を連成する解析モデルにより、波浪-底泥 の動的挙動を解析する.波動場と地盤を連成する手法と しては、蒋ら(2000)の手法にならい、水と地盤の接続 境界における速度および圧力の連続性を用いた.

表-4 に示す地盤物性パラメターを与え, Casel, Case2の条件に対して, 波浪-底泥の動的挙動の評価に 関する本数値解析モデルの適用性の検証を行う.図-10 に, Case1の条件における波動場および底泥内の変動水 圧水頭分布の解析結果例を示す. 波の進行方向に, 波高 が減衰し,変動水圧が減少していく現象が表現されてい 表-4 解析で与える地盤物性パラメター

n	ν	$E(N/m^2)$	β (m ² /N)	k(cm/s)	β'
0.80	0.33	3.0 E+03	1.0 E-08	1.0 E-07	0.1





表-5	波高伝達率に関す	る実測値と解析結果	の比較
-----	----------	-----------	-----



図-11 変動水圧および土圧の振幅に関する 実測値と解析結果の比較

ることがわかる.また,波高伝達率,変動土圧および変 動水圧に関して実測値と比較した結果を表-5と図-11に それぞれ示す.実測値を用いた検証により,本数値解析 モデルは,波高減衰,および間隙水と土骨格より構成さ れる地盤の動的挙動の評価に関して適用性が高いことが わかった.

(2) 含水比の時間変化予測

実験の結果,波の作用により地盤面で巻上がりが生じ るなどの顕著な地盤応答を示す領域では、含水比が明瞭 に低下することが確認された.波浪によって地盤上面に 発生するひび割れがドレーン効果を持つと仮定し、上層 部の透水係数を増加させて(高透水性の上層部と原泥状 態の下層部の2層モデルにより)、地盤をモデル化し、 自重圧密解析を行うことにより、波浪作用下における含 水比の時間的変化の評価を試みた.解析は、式(8)~ (10)に基づく今井ら(1989)の手法を用いた.

質量保存則

 $\partial e/\partial t = -\partial v/\partial z_r \cdots (8)$ $\dot{e} = f(e, \sigma') \cdots \cdots (9)$ 透水則および力の釣り合い式

構成式

ここに, *z_r*:縮小座標, *e*:間隙比, *v*:浸透流速, σ': 有効応力である.式 (10)の*e*~logσ'の関係式, また, 透 水係数と間隙比の関係式として、式(11)、(12)を用いる.

 $e = -C_c \log \sigma' + a_1 \cdots (11) \quad e = C_{k1} \log k + c_1 \cdots (12)$

ここに、 C_c : 圧縮指数、 a_1 、 C_{k1} 、 c_1 は定数である。

土質試験結果に基づき、 $C_e=0.73$ 、e=4.9、 $a_1=2.6$ 、 C_{k1}=1.9, c₁=1.53の解析条件を与え, Case1, Case2の 条件に対して解析を行った.

変動土圧振幅が初期せん断強度を超える深度までひび 割れが進行し、ドレーン効果が現れて実質的に透水性を 増加させると考え、高透水性層の厚さd₁を設定した. d₁ は、前節の波浪-底泥の動的挙動解析モデルにより評価で きる.また、高透水性領域の透水係数は原泥の透水係数 の30倍に設定した. 図-12 に解析結果を示すように,波 浪作用下における含水比低下を再現しているといえる.

(3) せん断強度の時間変化予測

せん断強度を増加させる要因として, 含水比の低下と, 間隙比の変化に無関係なセメンテーションが考えられる. 本研究では、式(13)、(14)に示す土田・湯(1999)の強 度発現モデルを用いて、せん断強度の時間変化を評価す る.

 $\tau = \tau_0 + \Delta \tau_w + \Delta \tau_c \cdots (13) \quad \Delta \tau_c = k \sqrt{p_0} \Delta \log t \cdots (14)$

ここに、 τ_0 は初期せん断強度、 $\Delta \tau_w$ は含水比の変化か ら評価される強度増加(図-2参照), $\Delta \tau_c$ はセメンテーシ ョンによる強度増加,P₀は有効土被り圧(kN/m²),t は堆積時間, k は強度増加係数で, 土田・湯(1999)では, 0.3~0.4(m/kN^{0.5})の範囲で提案されている.

各ケースの代表測点 No ①と No ③において、せん断 強度を評価した結果を図-13に示す.ここで、土田・湯 (1999)のモデル自体の適用性を検証するため、Δτwを評 価する際、含水比の変化を数値モデルによる解析結果で なく、実測値で与えた.また、有効土被り圧としては、







底泥の初期練り返し時のせん断強度0.09 kPa と等しい として与えた. また, 強度増加係数については, パラメ トリックスタディの結果, 0.15(m/kN^{0.5})に設定した. せん断強度の変化は、解析によって概ね再現されており、 特に岸側の地点(No③)ではよく一致した.ただし,地盤 応答の顕著な沖側部でせん断強度が極大値を示す位置の 近傍では実測値の方が小さく、さらに検討が必要である.

4. おわりに

波浪-底泥の相互作用として現れる波の減衰特性,波 による粘土地盤の動的応答、圧密特性を明らかにするた め水理実験を行った結果,以下のことがわかった.

1) 波の作用により底泥層が大きく流動すると、底泥層 内に局所的に含水比が顕著に低下し、せん強度が増加す る部分が現れる.この現象は、マクロ的には、底泥上の 波高と底泥の強度に深く関係があるものと推定できる.

2) 引張クラックが波によって周期的に発生し、それが ドレーンとなっていることを仮定して解析することによ り、含水比の低下を概ね説明することができた.ただし、 底泥内のひび割れがドレーン効果を有することは実験的 に検証されておらず、今後の課題である.

3) 本研究で提案した波浪-底泥の相互作用解析手法に より、波高減衰、底泥の動的応答、含水比およびせん断 強度の変化に関する実験結果を概ね精度良く評価できた.

参 考文献

- 今井五郎・藤森賢・小久保裕・林裕三(1989):粘性が一次元圧密 挙動に及ぼす影響,土質工学研究発表会, pp 399-402.
- 大坪国順(1983): 底泥の物性及び流送特性に関する実験的研究, 国立公害研究所報告, 第42号, pp. 1-177.
- 姜閏求・高橋重雄・野々村治・高野忠志・黒田豊和(2000):人工 干潟地盤の耐波安定性に関する基礎実験,海工論文集,47巻, pp. 526-530.
- 蒋勤・高橋重雄・村西佳美・磯部雅彦(2000):波・地盤・構造物 の相互作用に関する VOF-FEM 予測モデルの開発,海工論文 集, 47卷, pp. 51-55.
- 土田孝・五明美智男(1999):波による水圧変動に対する底泥層の 安定について,海工論文集,46巻, pp. 596-600.
- 土田孝・湯怡新(1999):粘土のセメンテーションによる強度発現 メカニズム,港研報告,38巻,第2号,pp.99-129.
- Biot, M. A(1941) : General theory of three dimensional consolidation, J. Appl. Phys., 12, pp. 155-164.
- Darlymple, A. R. and P. L.-F. Liu (1978) : Wave over soft muds, A two-layer fluid model, J. Phys. Ocean. 8, pp. 1121-1131.