

超軟弱粘土の工学的性質とその安定処理に関する研究

昭和54年2月

嘉門雅史

超軟弱粘土の工学的性質とその安定処理に関する研究

昭和54年2月

嘉 門 雅 史

目

Vr	
N	

第	1 章	序 論	1
	1.1 砖	千究の背景	1
	1.2 走	B軟弱粘土とその問題点 ・・・・・	2
	1.2.1	超軟弱粘土の定義	2
	1.2.2	ヘドロの定義と分類	3
	(1)	ヘドロの定義	3
	(2)	ヘドロの分類	3
	1.2.3	ヘドロの分布	4
	1.2.4	ヘドロ問題の現状 ・・・・・	5
	(1)	河川・湖沼における問題点	5
	(2)	港湾における問題点 ・・・・・	5
	(3)	海域における問題点 ・・・・・	5
	1.3 赴	B軟弱粘土の処理・対策 ·····	6
	1.3.1	超軟弱粘土の処理・処分	6
	(1)	ヘドロの浚渫と埋立	6
	(2)	ヘドロの脱水・固化 ・・・・・	6
	1.3.2	超軟弱粘土の安定処理	7
	1.4 2	、 研究の内容	8
	1.4.1	本研究の目的	8
	1.4.2	本研究の全体にわたる研究手法	8
	1.4.3	本論文の構成	9
	参考了	て 献	10
第	2 章	超軟弱粘土の工学的性質に関する巨視的考察	12
	2.1 赴	B軟弱粘土の調査と採取 ·····	12
	2.1 1	超軟弱粘土の調査 ・・・・・	12
	2.1.2	超軟弱粘土の採取 ・・・・・	13
	2.2 声	3軟弱粘土の組成	14
	2.2.1	有機成分	14
	2.2.2	無機成分	15
	(1)	X線回折分析	15

(2) 電子顕微鏡による観察	17
(3) 示差熱分析	20
(4) 赤外線吸収スペクトル分析・・・・・	20
(5) 化学分析	20
2.2.3 界面成分	21
(1) pH	21
(2) 塩基置換容量と遊離カチオン量	21
2.2.4 まとめ	21
2.3 超軟弱粘土の沈降性状	22
2.3.1 沈降性状を左右する要因	22
2.3.2 沈降における土粒子以外の固体 (有機物)の影響	23
(1) 実験の方法	23
(2) 実験の結果と考察	24
(3) 有機物による沈降団粒に関する検討	26
2.3.3 沈降における土粒子の集合・堆積状態	26
(1) 実験の方法	27
(2) 実験の結果と考察	27
(3) 沈降時の粘土粒子間の凝集力と堆積の状態	31
2.3.4 まとめ	32
2.4 超軟弱粘土の力学的性質	33
2.4.1 超軟弱粘土の物理的性質	33
2.4.2 超軟弱粘土の圧密特性	34
(1) 実験の方法	34
(2) 実験の結果と考察	35
2.4.3 超軟弱粘土の強度特性	36
(1) 実験の方法 ・・・・・	36
(2) 実験の結果と考察	36
2.4.4 まとめ	37
2.5 結 論	38
参 考 文 献	39
3 章 超軟弱粘土の工学的性質に関する微視的考察	41
3.1 土構造の定義とその研究の意義 ······	41
3.1.1 土構造	41

第

3.1.2	微視的構造の研究の意義	42
3.2 ±	-構造のモデル	43
3.2.1	土構造の用語	43
3.2.2	基本単位	43
3.2.3	基本モデル	44
3.2.4	実体モデル	45
3.3 研	F究のための手法について ・・・・・	49
3.3.1	研究機器とその適用性	49
3.3.2	試料作成における問題点	51
(1)	分析のための試料のサンプリング過程	51
(2)	試料中の水分の除去過程	52
(3)	分析表面の作成過程	53
3.3.3	用いた試料作成法 ・・・・・	55
3.4 微	▶ 視的構造の観察 ······	56
3.4.1	単一粘土鉱物の微視的構造	56
3.4.2	自然粘性土の微視的構造	60
3.5 ⊐	ご学的性質との関連性	70
3.5.1	定量的表示法	70
(1)	Kozeny-Carmanの式を用いる方法	70
(2)	光学顕微鏡を用いる方法	71
(3)	相対的粒子接触の方法・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	71
(4)	X線回折による方法	72
(5)	極点図を用いる方法	72
(6)	電子顕微鏡を用いる方法	72
3.5.2	M値による構造表現	73
3.5.3	ペッドによる構造表現	77
(1)	ペッドの頻度分布 ・・・・・	77
(2)	ペッドの形成と変形のメカニズム ・・・・・	81
3.5.4	ポアによる構造表現	84
(1)	ポア面積	84
(2)	ポア径	86
(3)	ポア形状	86
3.5.5	初期構造の差と工学的性質との関連	88
(1)	初期構造の変化のための試料条件と調整法	88

	(2)	構造の差と圧密・せん断挙動	89
	(3)	圧密時のペッドの定方向径比について	90
	3.5.6	まとめ	91
	3.6 i	告 論	92
	参考	文 献	94
第	4 章	土中有機物と土質安定	98
	4.1 =	上中有機物について	98
	$4 \cdot 1 \cdot 1$	土中有機物の種類と分類	98
	4.1.2	土中微生物の種類と作用	100
	(1)	代表的微生物群	100
	(2)	微生物の栄養源	101
	(3)	生育に及ぼす環境とその影響 ・・・・・	101
	(4)	生育曲線	102
	(5)	微生物の土質工学的作用	102
	4.1.3	土中有機物の機能	102
	(1)	粘土有機物複合体について・・・・・	102
	(2)	微生物によるペッド化作用・・・・・	105
	4.2 🗄	上中腐植による化学的土質安定処理土の工学的性質とその改良のメカニズム …	105
	4.2.1	試料調整法	105
	(1)	有機物 (腐植酸)の精製法	106
	(2)	有機成分処理土の作成方法	106
	4.2.2	有機成分処理土の工学的性質	108
	(1)	土粒子比重	108
	(2)	コンシステンシー特性 ・・・・・	109
	(3)	圧密特性	109
	(4)	強度特性 ·····	111
	4.2.3	有機成分処理土の改良のメカニズム	111
	(1)	界面特性	112
	(2)	土粒子への吸着のメカニズム・・・・・	112
	(3)	微視的観察	115
	4.2.4	まとめ	119
	4.3 微	生物による生化学的安定処理土の工学的性質とその改良のメカニズム・・・・・・	120
	4.3.1	試料調整法	120

	(1)	本研究に用いる微生物の選択	120
	(2)	微生物処理土の調整法 ・・・・・	121
	4.3.2	微生物処理土の工学的性質・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	123
	(1)	強度特性	123
	(2)	圧密特性 ······	125
	(3)	締固め特性 ・・・・・	127
	(4)	コンシステンシー特性・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	128
	4.3.3	微生物処理土の改良のメカニズム	129
	(1)	粒度分析	129
	(2)	微生物の生成物質の土粒子への吸着	131
	(3)	微視的観察	133
	4.3.4	まとめ	134
	4 . 4 *	吉 論	137
	参考了	文 献	139
第	5 章	多価カチオンと土質安定	141
	5.1	3価カチオンの作用 ・・・・・	141

5.1.1	多価カチオンの変化と土中での働き ・・・・・	141
5.1.2	土中での鉄酸化物の出現の仕方	142
5.2	る価カチオンによる化学的安定処理土の工学的性質	144
5.2.1	試料の調整法と試験方法	144

(1)	実験試料の調整	144
(2)	多価カチオンの配合 ・・・・・	145
(3)	試験方法	145
5.2.2	鉄処理土の工学的性質	146
(1)	コンシステンシー特性	146
(2)	締固め特性 ・・・・・	147
(3)	強度特性	148
(4)	圧密特性 ······	149
5.2.3	鉄・アルミニウム処理土の工学的性質	151

	(1)	締固め特性 ・・・・・	154
	(2)	強度特性	154
	5.2.5	まとめ	158
	5.3	3価カチオンによる化学的安定処理土の改良のメカニズム	159
	5.3.1	改良メカニズムの研究の手法	159
	(1)	ペッド化の測定方法 ・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	159
	(2)	酸化性状の測定方法	159
	(3)	イオン分布の測定方法 ・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・・	159
	(4)	微視的構造の観察手法	160
	5.3.2	改良メカーズムの検討結果と考察	160
	(1)	処理土のペッド化	160
	(2)	処理土の酸化性状	163
	(3)	処理土のイオン分布	164
	(4)	処理土の微視的構造の観察	164
	5.3.3	まとめ	170
	5.4 糸	告 論	170
	参考了	て 献	171
第	6 章	結 論	173
謝	辞···		176

表のリスト

- 表 2-1 有機成分の組成
- 表 2-2 粘土鉱物の相対含有比率
- 表 2-3 有機成分による層間隔の伸長
- 表 2-4 化学分析結果
- 表 2-5 界面のイオン状況
- 表 2-6 有機成分量の調整試料(S-1 試料のH₂O₂処理による)
- 表 2-7 ヘドロの物理定数
- 表 3-1 ペッドとポアの定義
- 表 3-2 土の構造判定のための代表的分析機器の比較
- 表 3-3 重み係数
- 表 3-4 ペッド径 D₅₀ の変化
- 表 3-5 無処理試料の e₀, w₀
- 表 3-6 D₅₀ と V/H
- 表 4-1 土壌中の微生物の一例
- 表 4-2 有機成分処理土の条件
- 表 4-3 含有有機物の総量と抽出による分別(試料粘土3gあたり)
- 表 4-4 微生物の選択のための実験条件とその結果
- 表 4-5 微生物処理土の試料条件
- 表 4-6 微生物処理土の圧縮指数の変化
- 表 5-1 用いた試料の物理定数
- 表 5-2 多価カチオンの配合条件
- 表 5-3 鉄粉添加量と補正比重値

図のリスト

- 図1-1 土の相軌跡(体積率)
- 図1-2 ヘドロ問題発生地域の分布
- 図1-3 ヘドロの効果的安定処理のための要因
- 図1-4 本論文の構成
- 図 2-1 ヘドロ層の測深
- 図2-2 試料採取地点
- 図2-3 ヘドロの赤外線吸収スペクトル分析結果
- 図2-4 ヘドロのX線回折結果
- 図 2-5 X線回折図から粘土鉱物の定量への模式図
- 図2-6 ヘドロの示差熱分析曲線
- 図2-7 塩分濃度による沈降・堆積構造の相違
- 図2-8 懸濁液濃度の差に基づく沈降パターンの変化の模式図
- 図2-9 懸濁液の密度分布と沈降曲線
- 図2-10 沈降曲線
- 図2-11 沈降速度
- 図2-12 最終沈積量
- 図2-13 ヘドロ粒子表面へのグリセロール吸着量
- 図2-14 安息角測定容器
- 図2-15 凝集・分散剤による沈降曲線の変化
- 図2-16 凝集・分散剤による沈降速度の変化
- 図2-17 凝集・分散剤による最終間げき比の変化
- 図2-18 最終間げき比と見かけ団粒径
- 図2-19 安息角と添加剤濃度
- 図2-20 安息角と見かけ団粒径
- 図2-21 安息角と堆積高さ
- 図2-22 凝集力と自重の関係
- 図2-23 ヘドロの粒度分布
- 図2-24 ヘドロの堆積深度分布

- 図2-25 ヘドロの粒度構成
- 図2-26 沈降·圧密容器
- 図2-27 超軟弱粘土の e~log p曲線
- 図2-28 超軟弱粘土の透水性の変化
- 図2-29 超軟弱粘土のベーンせん断強度と鋭敏比
- 図3-1 構造研究の位置づけ
- 図3-2 基本モデル
- 図3-3 粘土サスペンジョンのモデル
- 図3-4 階段状カードハウス構造
- 図3-5 ブックハウス構造
- 図3-6 多分散構造
- 図3-7 集合のタイプ
- 図3-8 立体構造モデル
- 図3-9 土壌の集合モデル
- 図3-10 ペッド配列モデル
- 図3-11 粗大粒子の表面状況
- 図 3-12 ペッドの状態
- 図 3-13 試料からえられる情報
- 図3-14 走査型電子顕微鏡の模式図
- 図 3-15 サンプリングによる応力履歴
- 図3-16 供試体作成のため K_0 状態からの除荷時の履歴
- 図3-17 凍結乾燥装置(昇華プロセス)の概要
- 図3-18 走查型電子顕微鏡用試料作成手順
- 図3-19 せん断時の $e \sim \sigma'_N$ 関係
- 図3-20 X線回折図の読みとり
- 図 3-21 粒子傾斜角 θ_i の読みとり
- 図 3-22 粒子傾斜角頻度図

- 図 3 27 電子顕微鏡観察面
- 図3-28 ペッドのトレースの例
- 図 3-29 定方向径
- 図3-30 ペッドH-方向径の頻度図
- 図 3 31 ペッド V 方向径の頻度図
- 図 3 32 完全分散状態の粒子径とペッド径の頻度図
- 図3-33 V/Hの頻度図
- 図 3 34 ペッド D₅₀の V/Hの変化
- 図3-35 ペッドの変形メカーズム
- 図 3-36 $e_a \sim e$ の相関性
- $\boxtimes 3 37$ $e_a \sim \log p$ 関係
- 図3-38 ポア面積と透水係数の関係
- 図3-39 ポア面積の頻度図(正規圧密状態)
- 図3-40 ポア面積の頻度図(過圧密状態)
- 図 3 41 A_{mean} とA₅₀の変化
- 図3-42 ポアV-方向径の頻度図(正規圧密状態)
- 図3-43 ポアV-方向径の頻度図(過圧密状態)
- 図3-44 ポアH-方向径の頻度図(正規圧密状態)
- 図3-45 ポアH-方向径の頻度図(過圧密状態)
- 図 3-46 ポア形状の変化
- 図3-47 初期構造の相違に基づく沈下曲線の差
- 図3-48 初期構造の異なる試料の e ~ log p 関係
- $\boxtimes 3 49$ K₀S² ~ log \overline{p} 関係
- $\boxtimes 3-50$ $e \sim \log \tau_f$ 関係
- 図3-51 初期構造の異なる試料のペッドD₅₀のV/Hの変化
- 図4-1 生物遺体の腐植化と無機化
- 図4-2 腐植分類法
- 図4-3 微生物の分類
- 図4-4 微生物の生育 山線
- 図4-5 長鎖ポリマ-架橋

- 図4-6 陰イオンと雲母型粘土表面との相互作用
- 図4-7 陰イオンと含水アルミ酸化物表面の相互作用
- 図4-8 粘土と有機物の結合タイプ
- 図4-9 腐植酸の抽出精製法
- 図4-10 土粒子比重の変化
- 図4-11 コンシステンシー特性
- 図4-12 圧縮指数の変化
- 図 4-13 圧密係数の変化
- 図 4-14 透水係数の変化
- 図 4-15 2次 圧密特性
- 図4-16 せん断特性 ($p_0 = 6.4$, 3.2 kg/cm^2)
- 図4-17 せん断特性 ($p_0 = 0.4 \text{ kg/cm}^2$)
- 図4-18 最大せん断強度の変化
- 🖾 4-19 C_{μ}/p の変化
- 図4-20 CECの変化
- 図4-21 X線回折にみられる層間隔の変化
- 図4-22 モンモリロナイトの層間膨潤量
- 図4-23 有機物の種類による赤外線吸収スペクトル
- 図4-24 カオリナイトの赤外線吸収スペクトル
- 図4-25 モンモリロナイトの赤外線吸収スペクトル
- 図4-26 カオリナイトの示差熱分析曲線
- 図4-27 モンモリロナイトの示差熱分析曲線
- 図4-28 処理土中の粘土鉱物のX線回折図における変化
- 図4-29 処理土の赤外線吸収スペクトル
- 図4-30 処理土の示差熱分析曲線
- 図4-31 微生物処理土中の生菌数の変化
- 図4-32 大阪南港粘土試料の9uの変化(2週間培養)
- 図4-33 0-4 試料の 9 の変化
- 図4-34 大阪南港粘土試料のコーン貫入量の変化
- 図4-35 カオリナイト試料のコーン貫入量の変化
- 図4-36 モンモリロナイト試料のコーン貫入量の変化

- 図 4-37 圧密係数の変化
- 図4-38 透水係数の変化
- 図4-39 大阪南港粘土試料の締固め曲線と9,
- 図4-40 カオリナイト試料の締固め曲線と q_u
- 図4-41 モンモリロナイト試料の締固め曲線と q_u
- 図4-42 コンシステンシー特性
- 図4-43 大阪南港粘土試料の粒度分布(1週間培養)
- 図4-44 0-4 試料の粒度分布
- 図4-45 カオリナイト試料の粒度分布
- 図4-46 モンモリロナイト試料の粒度分布
- 図4-47 生成物質の吸着量曲線
- 図 4-48 グルコースの吸着量曲線
- 図4-49 モンモリロナイトの層間への吸着
- 図 5 1 Pourbaix 図表
- 図5-2 鉄の腐食の機構
- 図5-3 鉄酸化物の出現形態
- 図5-4 鉄処理土(シール養生)のコンシステンシー特性
- 図5-5 鉄処理土(気乾養生)のコンシステンシー特性
- 図5-6 締固め特性
- 図 5-7 q_u の変化
- 図5-8 q_u と含水比の関係
- 図5-9 圧縮特性
- 図5-10 処理による沈下性状の変化の模式図
- 図5-11 2次圧密特性
- 図 5 12 鉄・アルミニウム処理土の締固め特性
- 図 5 13 気乾養生試料の q_u ($w_i = 30$ %)
- 図5-14 気乾養生試料の含水比(*w_i* = 30%)
- 図 5 15 シール養生試料の q_u ($w_i = 30$ %)
- 図 5 16 シール養生試料の含水比 ($w_i = 30$ %)
- 図 5 17 気乾養生試料の q_u ($w_i = 20$ %)

- 図 5 18 気乾養生試料の含水比(*w_i* = 20%)
- 図 5 19 シール養生試料の q_u ($w_i = 20\%$)
- 図 5-20 シール養生試料の含水比(*w_i* = 20%)
- 図 5 21 q_u と含水比(シール養生, $w_i = 30$ %)
- 図 5 22 q_u と含水比 (気乾養生, $w_i = 30$ %)
- 図 5-23 ベーンせん断強度
- 図5-24 処理による含水比の変化
- 図5-25 複合処理土の締固め特性
- 図 5 26 複合処理土 B 系統の q_u (シール養生)
- 図 5 27 複合処理土C-系統の q_u (シール養生)
- 図 5-28 複合処理土D-系統のq_u(シール養生)
- 図5-29 94 と含水比の関係
- $ext{Imediation}$ S = 30 $au_f \sim q_c$ 関係
- $\boxtimes 5-31$ $\tau_f \sim w$ 関係
- 図 5-32 鉄処理土の粒度分布
- 図5-33 鉄・アルミーウム処理土の粒度分布
- 図5-34 複合処理土の粒度分布
- 図5-35 鉄イオン,アルミニウムイオンによるペッドの仮想図
- 図5-36 鉄・アルミニウム処理土の比表面積の変化
- 図5-37 比表面積とせん断強度との関係
- 図 5-38 鉄イオンの酸化性状
- 図 5-39 Eh と pH の変化状況
- 図5-40 土層内での鉄イオンの分布

写真のリスト

- 写真2.1 カオリナイトとハロイサイト
- 写真2.2 ハロイサイト
- 写真2.3 カオリナイトとモンモリロナイト
- 写真2.4 カオリナイト
- 写真2.5 写真2.4 の電子回折像
- 写真2.6 ケイソウ土
- 写真 2.7 ケイソウ土
- 写真 2.8 安息角の測定, PAFの場合(500 ppm)
- 写真2.9 安息角の測定, PACの場合(500 ppm)
- 写真 2.10 安息角の測定, HMの場合(500 ppm)
- 写真 2.11 安息角の測定, PNの場合(500 ppm)
- 写真 3.1 ピーリング前の試料表面(大阪南港粘土)×500
- 写真 3.2 ピーリング後の構造の現出(大阪南港粘土)×5000
- 写真 3.3 導電性接着材の状態 ×2000
- 写真 3.4 カオリナイト, 圧密H-断面 $p = 12.8 \text{ kg/cm}^2 \times 2000$
- 写真 3.5 カオリナイト, 圧密H-断面 $p = 12.8 \text{ kg/cm}^2 \times 5000$
- 写真 3.6 カオリナイト, 圧密V-断面 $p = 12.8 \text{ kg/cm}^2 \times 2000$
- 写真 3.7 カオリナイト, 圧密V-断面 $p = 12.8 \text{ kg/cm}^2 \times 5000$
- 写真3.8 カオリン粘土, 圧密V-断面 $p = 0.4 \text{ kg/cm}^2 \times 5000$
- 写真 3.9 カオリン粘土, 圧密 V 断面 $p = 12.8 \text{ kg/cm}^2 \times 5000$
- 写真3.10 モンモリロナイト, 圧密H-断面 $p = 0.4 \text{ kg/cm}^2 \times 5000$
- 写真 3.11 モンモリロナイト, 圧密 V ー断面 $p = 0.4 \text{ kg/cm}^2 \times 5000$
- 写真 3.12 モンモリロナイト, 圧密H-断面 $p = 12.8 \text{ kg/cm}^2 \times 5000$
- 写真 3.13 モンモリロナイト、圧密 V 断面 $p = 12.8 \text{ kg/cm}^2 \times 5000$
- 写真 3.14 大阪ヘドロ, 圧密H-断面 $p = 0.4 \text{ kg/cm}^2 \times 5000$
- 写真 3.15 大阪ヘドロ, 圧密 V 断面 $p = 0.4 \text{ kg/cm}^2 \times 5000$
- 写真 3.16 大阪ヘドロ, 圧密H-断面 p = 12.8 kg/cm² × 5000

写真3.17	大阪ヘドロ,圧密 V-断面 $p=12.8\mathrm{kg/cm^2}$ $ imes5000$
写真3.18	大阪南港粘土, 圧密 V – 断面 $p = 0.4 \text{ kg/cm}^2 \times 5000$
写真3.19	大阪南港粘土, 圧密 V 一断面 $p = 12.8 \text{ kg/cm}^2 \times 5000$
写真3.20	大阪南港粘土のステレオ写真, 圧密H-断面 $p = 3.2 \text{ kg/cm}^2 \times 3000$
写真3.21	大阪南港粘土のステレオ写真,圧密V-断面 $p=3.2 \text{ kg/cm}^2 imes 3000$
写真3.22	ボール状物質の配列,圧密H-断面 $p=12.8$ kg/cm 2 ×1400
写真3.23	ボール状物質の配列,圧密 $V-$ 断面 $p=12.8 \text{ kg/cm}^2 imes 1400$
写真3.24	大阪南港粘土の単純せん断,V-断面 $\sigma_{\!N}=0.4{ m kg/cm^2}$ $ imes 2000$
写真3.25	大阪南港粘土の単純せん断,V-断面 $\sigma_{\!N}=0.8{ m kg/cm^2}$ $ imes 2000$
写真3.26	大阪南港粘土の単純せん断, $V-$ 断面 $q_N=3.2{ m kg/cm^2}$ $ imes 2000$
写真3.27	大阪南港粘土の単純せん断,V-断面 $\sigma_{\!N}=12.8~{ m kg/cm}^2 imes2000$
写真3.28	立方体物質(石英)×2000
写真3.29	風化単一粒子(石英)×20000
写真3.30	風化単一粒子(長石)×7000
写真3.31	雲 母 ×2000
写真3.32	ケイソウ土 ×2000
写真 3.33	ケイソウ土 ×1000
写真3.34	ケィソウ土 ×5000
写真3.35	有 孔 虫 ×500
写真3.36	放 散 虫 ×2000
写真3.37	パイライト × 3500
写真3.38	パイライト ×10000
写真3.39	ペッドの観察,自然沈降堆積時 V-断面 ×500
写真3.40	ペッドの観察, 圧密V-断面 $p = 0.5 \text{ kg/cm}^2 \times 500$
写真3.41	ペッドの観察,圧密V-断面 $p=1.0\mathrm{kg/cm^2}$ $ imes500$
写真3.42	ペッドの観察, 圧密V-断面 $p = 4.0 \text{kg/cm}^2 \times 500$
写真 3.43	ペッドの観察, 圧密V-断面 $p = 12.8 \text{ kg/cm}^2 \times 500$
写真4.1	気乾腐植酸表面(乾燥収縮によるわれ目)×2000
写真4.2	気乾腐植酸破断面(葉脈状の組織)×5000
写真4.3	気乾腐植酸破断面(霜柱状の組織)×2000

(15)

写真4.4 有機成分処理土N-6の圧密H-断面 $p = 12.8 \text{ kg/cm}^2 \times 1000$

- 写真 4.5 有機成分処理土N-6の圧密H-断面 $p = 3.2 \text{ kg/cm}^2 \times 5000$
- 写真4.6 有機成分処理土N-6の圧密V-断面 $p = 0.4 \text{ kg/cm}^2 \times 1000$
- 写真 4.7 有機成分処理土 N 6の E密 V 断面 $p = 3.2 \text{ kg/cm}^2 \times 1000$
- 写真4.8 有機成分処理土N-6の一面せん断H-断面 $p_0 = 3.2 \text{ kg/cm}^2 \times 2000$
- 写真 4.9 有機成分処理土N-6の一面せん断V-断面 $p_0 = 3.2 \text{ kg/cm}^2 \times 2000$
- 写真 4.10 有機成分処理土N-4の一面せん断H-断面 $p_0 = 3.2 \text{ kg/cm}^2 \times 2000$
- 写真4.11 有機成分処理土N-4の一面せん断V-断面 $p_0 = 3.2 \text{ kg/cm}^2 \times 2000$
- 写真 4.12 微生物未処理土の分散状態(大阪南港粘土)×150
- 写真 4.13 微生物処理土のペッド化状態(大阪南港粘土)×150
- 写真 4.14 微生物処理土のペッド化状態(大阪南港粘土)×150
- 写真 4.15 微生物処理土のペッド化状態(大阪南港粘土)×300
- 写真 4.16 微生物未処理土の分散状態(モンモリロナイト)×300
- 写真 4.17 微生物処理土のペッド化状態(モンモリロナイト)×300
- 写真 4.18 微生物処理土のペッド化状態(モンモリロナイト)×300
- 写真5.1 鉄未処理土(I-1)中の鉄イオンの分布 Fe-Kα図 ×500
- 写真 5.2 鉄処理土(I-6)中の鉄イオンの分布 Fe-Ka図 ×500
- 写真 5.3 処理土中の酸化鉄結晶 ×2000
- 写真 5.4 処理土中の酸化鉄結晶 ×2000
- 写真 5.5 処理土中の酸化鉄結晶 ×2000
- 写真 5.6 処理土中の酸化鉄結晶 × 2000
- 写真 5.7 I 3 試料の圧密 V 断面 $p = 12.8 \text{ kg/cm}^2$. 中央に鉄酸化物 × 5000
- 写真5.8 I-3 試料の1軸圧縮すべり面 ×2000
- 写真5.9 I-6 試料の1軸圧縮すべり面 ×1000
- 写真 5.10 I-6 試料の圧密H-断面 $p = 0.4 \text{ kg/cm}^2 \times 1000$
- 写真 5.11 I-6 試料の圧密H-断面 P=3.2 kg/cm² × 5000

第1章 序 論

1.1 研究の背景

環境汚染に関する社会的な反響が先鋭化し、海岸や港湾地域におけるヘドロ公害がクローズア ップされるようになって10年余が経過した。¹⁾ 騒音・振動・汚染が公害の3主因であるが、この ような問題自体は産業・経済の高度成長と社会・生活環境整備との間の不調和の産物にほかなら ない。ヘドロ公害もまさしくこの例にもれないものであるが、当初はきわめて限られた地域での 公害問題であった。すなわち、大阪・神戸港をはじめとした東京・名古屋などの主要港湾航路上 に微細物質の層状の堆積がみられ(浮泥と呼んだ)、 これが浚渫工事に障害となり、航路浚渫時 において水深の増加が期待できないだけでなく、逆に水深の減少を生じ港湾機能上大きな問題と なったこと、²⁾ ならびに産業廃棄物の集積によるヘドロ化として、田子の浦や川之江に象徴され るパルプ廃液へドロの堆積によって、魚貝類の死滅・悪臭の発生などとして問題となったことな どであった。ところが、近年ではヘドロの堆積は日本各地にひろがり、それぞれの問題が海域全 体にまで拡散しており、例えは1つの湾内すべてを処理しなけれならない事態にさえ至ってい る。環境浄化の問題として国全体でその対策に取り組む必要に迫られているといえるであろう。

また別のみかたをすれば、このような環境汚染の発生は自然界における目浄作用を無視して、 生態系を大規模に撹乱したことによって生じたものとみることができる。ヘドロ対策として土質 工学的な処理を講じる場合においても、今後はこのような目然の生態系に特異な変化を与えず、 その作用に立脚した対策を考究することが必要である。

ところで,現在は産業・経済の安定成長期にある。しかしながら国民経済レベルを維持してゆく ためには,臨海性産業を特徴とせざるをえないわが国において,今後とも埋立による産業立地を 必然的に要求されるものである。埋立事業は海域汚染の源の1つと目されて,工事着手にもきわ めて慎重な配慮を要しているが,これは逆にヘドロのような超軟弱粘土の処理として有力な手法 でもある。関西新空港の建設は大阪湾内泉北沖に設置が決定されており,現在埋立工法による か浮体工法によるかとの議論か盛んである。著者の立場では,埋立によることこそが本来の姿で あると考えられるか,このとき毎底に存在するヘドロの処理,さらには5億㎡とされる莫大な埋 立用土の必要性からヘドロのような超軟弱粘土をも安定処埋して,埋立用土として利用すること が要望される。環境保全の立場からヘドロのような底質浄化対策の確立をも含めて,超軟弱粘土 の材料学的な究明とその合理的な土質安定処理工法の開発は緊急の課題といえるだろう。

1.2 超軟弱粘土とその問題点

1.2.1 超軟弱粘土の定義

まずはじめに、本研究で取り扱う超軟弱粘土の範囲ならびに定義をあらかじめ定義しておきたい。 元来,超軟弱粘土とは曖昧な術語であり、土質工学会に昭和48年から52年まで設置された超軟 弱地盤研究委員会においても種々議論され、「超」という言葉の意味は軟弱の程度がきわめては なはだしい状態をさすものとして次のように定義されている。³⁾

超軟弱粘土とは、北欧やカナダのクイッククレーのように海成粘土のリーチング作用による粒 子界面特性の変化をうけている本質的な鋭敏粘土と、これとは別に粘性土一般であって、ある状 態、すなわちきわめて水分の多い状態、例えば沈降堆積、浚渫時や撹乱などによってもたらされ た超軟弱化した粘性土をさす。そして液性指数が100以上になるような粘性土が概当する。

よって、わが国における超軟弱粘土では、きわめて軟弱な状態のものとして、ヘドロ(一部に 産業廃棄物や有害物質を含有するものをも含めて)がその代表としてあげられる。また超軟弱粘 土は、時代の推移による自重圧密や人為的作用にもとづく圧密・脱水の進行によって、それは冲 積粘土と称される堆積粘土層へと移行するものである。

ところで, 土の構成 3 相の体積率を面積座標で 表わしたものとして図 1 -1 が知られている。⁴⁾ 図は横軸が液相の体積率, 縦軸が固相の体積率,気 相の体積率は 1.0 から縦 ・横軸値をさしひいたも のである。横軸 1.0 は完 全な液体のみ,縦軸 1.0 は完全な固体のみを表わ している。図中の曲線は 泥水から乾燥土に至る状



態を表現しており、泥水(A)→飽和土(B)→不飽和土(C)→乾燥土(D)といった変化が示される。ととで取 り扱う超軟弱粘土は、その状態量としての意味を広義に解釈して、(A)付近の泥水状態を中心にす るものの(A)→(B)までの領域を含めるものとする。

次項では,超軟弱粘土の代表とみなされるヘドロについて概観し,関連する問題点をあらかじ め整理しておきたい。

-2 -

1.2.2 ヘドロの定義と分類

(1) ヘドロの定義

超軟弱粘土の代表として考えられるヘドロについても語源,決定ともに明確なものがないため, ここで次のように定義しておきたい。著者はこれまで土質工学的な立場からヘドロを取り扱ってき たが,各地域によってその内容も変化に富んでいるものの「自然的ならびに人工的要因によって 発生した微細粒子が,水底表層上に浮遊堆積したもの」をヘドロと称することが可能である。⁵⁾

(2) ヘドロの分類

このようなヘドロも、その着目する立場によって次のように分類される。6)

(i) 状態的分類⁷⁾

a) 浮遊へドロ……水中に浮遊し流動する状態にあるヘドロであって、わずかの流速(密度流 を含む)で容易にその位置をかえる。

b) 定着ヘドロ……ヘドロの堆積によって自重圧密進行状態にあるヘドロ, 沈泥とか堆積ヘド ロとも称しうるものである。

(ii) 発生位置的分類⁸⁾

a) 海域ヘドロ……主体は一般に粘土鉱物からなっており,海水という高いイオン濃度溶液中 において凝集沈降をきたすものである。その成因として河川からの土砂の流入,海域における浚渫 あるいは埋立作業に伴う微細粒子の発生・浮遊などが考えられ,その原位置の地質条件にも左右 される。さらに沿岸ならびに河川から,あるいは船舶からの人工有害物質が付加されることもあ り,各海域ヘドロの特殊性を形成している。

b) 淡水域ヘドロ……河川・湖沼・貯水池などにみられるものであって,その流域の地質条件 を母岩とした粘土鉱物,ならびに主として藻類に基づく有機物を含有している。

c)産業廃棄物……人為的な作用によって公共水域へ放出拡散した廃棄物がヘドロ化するものであり,成分は発生源に依存している。

d)建設工事排泥……最近都市内で施工例の多い泥水工法に伴うベントナイト泥水,山砂利採 取に伴う洗浄ヘドロなどのいわゆる陸ヘドロである。通常有害物質を含有しないものでシルト・ 粘土分のみの場合を考慮すれはよいことになる。

(前)有害物質による分類

a) 有害物質を含まないヘドロ……主として粘土鉱物からなるもの。

b) 重金属などを含むヘドロ……水銀などを含むもの。

c) 有機物・繊維質を含むヘドロ……パルプ排液などからなるもの。

d)油分を含むヘドロ……いわゆる含油ヘドロ。

e)その他(放射性物質など)を含むヘドロ

-3-

これらは有害物質の種類と量とによってその処理対策を必要とされるものである。

1.2.3 ヘドロの分布

産業廃棄物との関連をも含めて日本周辺海域でヘドロ問題をかかえる地域を示すと図1-2のようになる。⁵⁾ 図中の番号はつぎの地域を表わしたものである。









1.2.4 ヘドロ問題の現状

このように、河川・湖沼や港湾、海域などに浮遊・堆積したヘドロは、人為的な作用によって 発生・排出された諸物質をも含めて、水域の汚染源として大きな社会問題、環境問題となってい る。ヘドロ問題について今日的状況をとりまとめると以下のようになる。⁶⁾

- (1) 河川・湖沼における問題点
 - 流入汚濁負荷量の軽減・富栄養化の防止
 - ・ヘドロの浚渫除去
 - ・ 浄化用水の導入による回生
- (2) 港湾における問題点
 - 港湾機能維持のための浚渫対策
 - ・港湾環境の整備, 海浜の生態環境の保護(干潟の造成など)
- (3) 海域における問題点

- 5 -

- ・ 底質汚濁の改善, 堆積したヘドロの浚渫, 埋立
- •赤潮防止対策
- 汚染海域の浄化

これらの問題点を土質工学的な見地から整理すると、その中心テーマはヘドロの無公害浚渫除 去、埋立ならびに安定処理ということに帰結するものである。さらに、その原点としてのヘドロ の組成、特性の解明が必須のものであることは言をまたない。これまで、ややもするとヘドロの 安定処理が当面の課題だということで、ヘドロの基本的な物性や、浮遊沈降のメカニズム等の把 握は等閑視されてきた。本研究はこのような原点に戻って安定処理への総合的な展開をはかるこ とをめざしている。

1.3 超軟弱粘土の処理·対策

前節で述べたヘドロのような超軟弱粘土の問題点の解決のためには、このような超軟弱粘土層 の処理・処分が必要である。処理として、除去のための浚渫,埋立,脱水固化などの対策が講じ られており、これら対策等に付随する2次汚染の防止のために種々の配慮がはらわれている。こ れら各プロセスは主として処分に力点を置いたものであるが、このような超軟弱粘土であっても いわゆる土質安定処理を施すことによって、埋立用土としてなどの応用の可能性があり、これが とりもなおさず本研究の目的ともなっている。

1.3.1 超軟弱粘土の処理・処分

(1) ヘドロの浚渫と埋立

ヘドロのような超軟弱粘土の除去のための浚渫時に留意すべき事項として,まず水底に堆積し たものを揚泥するのであるから,工事中の拡散によって周囲の環境に2次汚染を引き起こさない ようにしなければならない。さらに除去すべきヘドロは完全に取り去る必要かある。このような 目的のために,対象としたヘドロのみを高含泥率の状態で連続した浚渫を行いうるように研究開 発がなされつつある。

環境浄化のために, 浚渫されたヘドロの処分として無害な場所への埋立が用いられるが, ここでも埋立地での余水処理など2次汚染の防止が問題であり, さらに埋立土量と処分地容量との関 連性が重要な課題である。

(2) ヘドロの脱水固化

ヘドロに共通する特性は、それがきわめて高含水比であるということにある。さらにヘドロは 各種の有害物質を含んでいるため、固化体の溶出性の防止が重要な課題となっている。ヘドロの 脱水固化処理に示しては、この高含水比できるということのみでなく、ヘドロの構成粘土鉱物、 有機物などの種類と量などが関与しており、これら成分に着目した処理方法の開発を要している。 処理に感しての要因をとりまとめると図1-3のようになる。さらに安定処理にあたって、添加 材料の検討と、目的にあった処理方法、例えは原位置固化であるとか、移動固化であるとかの種 別ならびに処分地の確保などが求せられる。



図1-3 ヘドロの効果的安定処理のための要因

1.3.2 超軟弱粘土の安定処理

ヘドロのような超軟弱粘土の安定処理としては,これまで主としてセメント・石灰系の固化処 理が用いられている。

広義の超軟弱粘土の安定処理をその原理から整理すると,

o 脱水による高密度化

o 土粒子間の接着による強度の増加

の2つに大別される。またその手法には、物理的に安定処理する場合と、化学的あるいは生化学

的な要素を加味して安定処理する場合とが考えられる。近年では粘性土の本質的な改良方策とし て化学的な手法の導入がはかられている。ヘドロの安定固化処理として多用されつつあるセメン ト・石灰固化処理は,狭い領域において大量の固化材の投入によって強制固化をはかっている。 このような手法はプラント的な処分として,あるいは限られた範囲の現位置封じ込めとしての効 果は大きいが,大規模でかつ面的な広がりをもつ領域の安定処理としては必ずしも有効とはいえ ないものである。そこで本研究では,このような場合の安定処理方策として物理化学的処理剤 (土中有機物や多価カチオン)を用いた新らしい安定処理の可能性を示すものである。

1.4 本研究の内容

1.4.1 本研究の目的

本研究は、すでにふれたように物理化学的及び生化学的作用力下での超軟弱粘土の土質安定処 理を対象としている。これまでにも超軟弱粘土の安定処理については多種多様なアプローチが なされているが、それらはきわめてランダムな取り組み方をされているのみである。プラント的 な機械脱水手法なども用いられつつあるか、莫大な土量の超軟弱粘土を処理しきることは到底不 可能である。そこで、ここでは超軟弱粘土の基本的な作用をあらかじめ明らかにした後、系統立 った反応機構の解析をも含めて安定処理を追求したものである。すなわち、超軟弱粘土の工学的 性質の解明、及びそれらの知見をもとにした安定処理工法の確立をめざすものであり、このよう なオーソドックスな手法によることこそが超軟弱粘土をとりまく問題点解決の道であると考えら れる。

1.4.2 本研究の全体にわたる研究手法

安定処理という研究の必然から実験的な解明によらざるをえない。ここで本研究の全体にわた る研究の方法として,用いた試料ならびに基本的実験手法を明らかにしておきたい。

本研究に用いた試料は,超軟弱粘土として大阪ヘドロ(第2章2.1 に示す)を中心にしたもの であって,これを用いて物性の追求を行っている。さらに安定処理においては,試料量が相当多 くなるため,量的制約のあった大阪ヘドロを使用することかできず,超軟弱粘土を広義に解釈し て,大阪南港粘土(大阪湾沖積粘土)を用いて処理土の工学的性質の変化,強度発現のメカニズ ムの追求などを行うこととした。また多価カチオン処理では一部に大阪姫島粘土(同様に大阪湾 沖積粘土)を用いた。

粘性土の物理化学的性質の解明のためには、構成粘土鉱物の影響もまた大きい要因の1つであ る。そこで、機構的・原理的な研究において、単一粘土鉱物の挙動の把握が重要であるため、不 活性粘土鉱物の代表としてカオリナイト(主に商品名:クラウンクレーを用いる)と活性粘土鉱 物の代表としてモンモリロナイト(工業用ベントナイトを用いる)を選び、実験に供したものである。 実験中,試料は湿潤状態を保持することに充分留意し,乾燥過程が入ることによる粘土粒子表面特性の変化を極力避けるようにつとめている。たた,反応性に関する基礎的情報をえるための 実験として,空気乾燥試料による締固め試験を行って,1軸圧縮強度の変化として示している。 これは主として第5章の多価カチオン処理土において採用したものである。

物理化学的な特性としては,本研究の中心命題である粘土粒子のペッド(団粒)化機構を明らか にすべく,機器分析,主として電子顕微鏡,X線回折などによって検討するものである。

1.4.3 本論文の構成

序論を締めくくるにあたって、ここに第1章から第6章にいたる本論文の論述の過程を明らか にして、著者の論旨があらかじめ理解されやすいようにつとめた。なお本論文の構成を流れ図に 示したものが図1-4 である。図中の数値は検討している章・節名を表わしている。



図1-4 本 論 文 の 構 成

まず第1章においては,超軟弱粘土研究のための工学的背景を明らかにして,取り扱う超軟弱粘 土の定義・分類を示し,超軟弱粘土をめぐる問題点を整理した。さらに,これら問題点解決のた めの方策として,これまでに用いられている安定処理方法の概略を論じ,本研究における物理化 学的手法に基づく安定処理の必要性を述べている。

第2章では,超軟弱粘土の代表とされるヘドロの組成分析を行って,その本質ならびに基礎的

-9-

性質の知見をえる。特に有機成分が重要なかかわり合いをもつことに着目して,沈降性状や力学 的性質の検討を経て,粘土粒子が有機物の作用によって団粒として挙動していることなどを明ら かにしている。

そこで第3章では、粘土粒子の団粒によって形成される土の構造について考察し、団粒内部の 粘土粒子の配列及び団粒形状の変化を取り扱い、工学的な作用力の下でそれがどのように変形し てゆくかを明らかにする。

一方第4章では、超軟弱粘土中の有機成分を取り上げてその種類と量とについて検討し、工学 的性質に及ぼす影響を考察する。特に強度特性における大きな増大効果に着目して、この作用を 促進し超軟弱粘土の安定処理への展開をめざすため、微生物による物性改良の影響について検討 するものである。一般微生物種が粘性土の改良に最も効果があり、栄養源の種類と量との調整に よって優先的に微生物が生育するための条件を定めることができ、微生物の代謝生成物質が粘土 粒子を団粒させ安定処理効果を高めることなどを明らかにしている。

さらに,超軟弱粘土中には有機成分のみでなく非晶質である無機成分の存在もみられる。この ような無機成分の代表としては,鉄やアルミニウムの酸化物が考えられ,この酸化物が粘土粒子 間に接着作用をもたらすならば,微細粒子の団粒化物質としてきわめて有効である。よって第5 章では,多価カチオンの安定処理効果について検討を行っている。主として鉄イオンの酸化に伴 う接着(セメンテーション)作用について追求し,強度発現のメカニズムの重要な1つとして鉄 イオン酸化物による粘土粒子の団粒化を示すものである。さらに他の多価カチオンとしてアルミ ニウムイオンや,さきに取り上げた有機物との相剰効果についても検討し,総合的にも効果がみ られることを明らかにしている。

最後に第6章として,本研究の成果を総括して,今後の問題点・展望等を示している。

参考文献

- 1) 松尾新一郎,嘉門雅史:物理化学的見地からのいわゆるヘドロの工学的性質について,土木 学会論文報告集,第209号,1973, pp.103~113.
- 2)運輸省第三港湾建設局編:浚渫施工に関する技術的対策(浮泥問題),第18回直轄港湾技術研究会,1967.pp.1~39.
- 3) 松尾新一郎:研究委員会活動の総括と展望,超軟弱地盤に関するシンポジウム発表論文集, 1977, pp.1~6.
- 4)例えば嘉門雅史,中沢重一:超軟弱地盤改良への二・三の試み,超軟弱地盤に関するシンポ ジウム発表論文集,1977, pp.99~102.

- 5) 嘉門雅史: ヘドロの工学的性質について, 土と基礎, 26巻, 1号, 1978, pp.19~24.
- 6) 松尾新一郎: ヘドロ問題の処理・対策, 土と基礎, 26巻, 1号, 1978, pp.7~12.
- 7)飯田主税:タイ積汚泥のシュンセツと処理,土と基礎,23巻,8号,1975, pp.61~66.
- 8) 木次恭一,小関征三:ヘドロの固化処理に関する材料及び技術について,工業用水,207号, 1975, pp.26~45.

第2章 超軟弱粘土の工学的性質に関する巨視的考察

本章では,超軟弱粘土を代表するものの1つとしてヘドロをとらえ,その組成と工学的性質を 明らかにしたものである。

2.1 超軟弱粘土の調査と採取

第1章で示したように、ヘドロは超軟弱粘土の代表とみなされるものであるが、その組成の究 明の前段階としてヘドロ層の調査と採取とについて述べておきたい。

2.1.1 超軟弱粘土の調査

ヘドロ層の測定や層厚の把握は、測定技術の問題ならびにヘドロ層の定義と関連しており、き わめて難しい問題の1つである。

海域における測深には重錘による測深と,音波による測深とが用いられている。重錘には形状 と重量とを異にする各種がみられ,また音波による測深でも用いる周波数に種々のものがある。 重錘と音波とによる測深には差があるのが普通であり,模式的に示すと図2-1のようになる。¹⁾

音波測深時の周波数の違いによる水 深を明らかにしているが,低い周波 数ほど高い含泥率からの反射を示す ことがわかる。海上保安庁水路部で の測定周波数 200 KHz は,密度の違 う流体の境界面を示しており、これ より下をヘドロ層とみなされる。さ らに重錘の停止点,周波数にして50 ~ 20 KHz の点において支持力がみら れる。図中の支持力値は、その点で 停止した重錘の水中重量を断面積で 除したものである。この支持力発生点 以深から重錘停止点(これは重錘重 量によって異なるので,あいまいな定 義にならざるをえないが)を堆積層 (定着ヘドロ)とみなし, この両者



- 12 -

の間が浮遊層(浮遊ヘドロ)となる。浮遊層は数㎝の流速でさえ移動するものである。ヘドロ層 の堆積速度は,東京湾,大阪湾のデータで2~3㎝/年という例かみられ,層厚の平均値は30~ 50㎝程度である。²⁾ しかしなから,閉鎖海域のような湾内全域ともなれば莫大な量に達し(東京 湾では4億tといわれている), さらに地形要因から潮流残査流や環流のあるところでは集積が 生じるため,処理対策の主対象とならざるをえない。

2.1.2 超軟弱粘土の採取

超軟弱粘土の採取にあたっては、2.1.1の手法で確認されたヘドロ層の堆積状態をそのまま保 持して、すなわち乱さない状態で行うことが望ましい。このためのサンプラーとしては、現在主

として運輸省港湾技術研究所などで研究開発 された底部蓋式のものが用いられている。³⁾ また2重管構造による凍結固化採取方式など も採用されつつある。ところが、これら採取 試料も、採取後実験室までの運搬及び実験準 備において不撹乱状態を保持することはきわ めて難かしい。

そこで本研究では不撹乱試料の採取につい ては一応断念し, ヘドロ層からの採取のみに 重点を置いて次のような方式によったものを 試料とした。すなわち, 2.1.1の方法でヘド ロ層を測定し, その地点に潜水夫がもぐり, ヘドロ層の中間(浮遊層は20~40 cm)にサ クションポンプを固定して吸引によって採取 した。⁴⁾採取したヘドロは大阪府堺港航路上 に浮遊・堆積した物質である。⁵⁾ このヘドロ の発生源としての人工的要因, すなわち工場



排水等中の汚染物質については特定のものがなくて、単に周辺港湾の航路浚渫などのための海底 掘削や埋立事業に伴う流出微細粒子(これは近年きわめて少なくおさえられているが)、ならびに 目然的要因である大和川からの土砂の流入などの占める割合が大きいものである。試料の採取地 点を図2-2に示す。最も河口のをS1、沖合のものをS4というように試料番号をつけている。

さらに図中には第3章の微視的考察,第4,5章の土質安定処理への展開のために用いた軟弱粘 土(大阪南港粘土,大阪姫島粘土)の採取地点をもあわせて示している。これらは大阪冲積粘土に 属している。

2.2 超軟弱粘土の組成

まずはじめに,用いたヘドロの組成分析として有機成分,無機成分ならびに界面成分について の検討の結果を述べる。

2.2.1 有機成分

ヘドロは海水中に存在するものであるから,未分解の粗大有機物,粒子に吸着されていると予 想される腐植などをはじめ, 貝殻中の炭酸塩や残存塩化物,硫化物の含有が考えられる。ヘドロ の組成分析としてまずはじめに有機成分の含有量を示す。結果は表2-1のとおりである。含有

表2-1 有機成分の組成

Organic content		Humic ac	id content
by	by Ignite-	Degree	Humic acid
Bichromate M.	Joss M.	of humin	(organic basis)
5.40 %	15.44 %	25.20%	16.50 %

は,通常強熱 減量法と重ク ロム酸カリ法 とが用いられ ている。前者

量試験として

は試料を700~800 ℃の高温で焼結するため,結晶鉱物中の結合水が消失重量として含まれる。 よって重クロム酸カリ法によるものを有機成分とみなす。用いたヘドロは重クロム酸カリ法で 5.4 %を示し,それが海水中にあって有機物分解度が低く,CIイオンの妨害作用もあることから 考えて,用いたヘドロの有機成分量は大なるものと結論できる。

次に有機成分の分解度を検定する。これは含有する腐植酸をアルカリ浸出(0.2N, NaOHで溶 出させ,その後0.2N,HClで腐植酸を沈殿させる;第4章で詳述している)させたものであっ て,表2-1にあわせ示した。腐植酸含有量は対有機物量比で16.50%と小さいが,溶液中では 相当大きい体積をもち,高い活性を示すものである。

有機成分の反応性の解析のためには、赤外線吸収スペクトル分析がきわめて有力な手法である。 KBr 錠剤法を用いたヘドロの赤外線吸収スペクトル分析結果は図2-3のようである。 H_2O_2 で 有機物を除去した試料と未処理のSIのもののスペクトル図である。図においてSIは有機成分と無 機成分の共存状態での官能基を示している。 H_2O_2 処理によって1380 cm¹の鋭いピークが消滅し ているか、このピークは-CCH₃、-CHO、有機ィオウ化合物、有機ハロゲン化合物であり、こ れらのうちここでは有機成分を構成する結合として-CCH₃が妥当であろう。その他に有機物の 主要な結合基であるOH基は、粘土鉱物のOHに包含されて確認できないか、 H_2O_2 処理によっ て 3400 cm¹のピーク(粘土鉱物の八面体層中のOHによる吸収)と比較して、高さの減少している



図2-3 ヘドロの赤外線吸収スペクトル分析結果

2.2.2 無機成分

ヘドロの構成要素として有機成分は5.4%という値がえられたので,残りの無機成分についての組成分析を述べる。後述するごとく,試料として用いたヘドロは,5 µm以下の粘土分を60~70%含んでおり,この粘土分がヘドロの物性にきわめて重要な影響をもつものと考えられる。よって,ここではX線回折や電子顕微鏡による解析,示差熱分析,赤外線吸収スペクトル分析,化学分析などを用いて含有粘土鉱物の同定と定量を行っている。

(1) X線回折分析

へドロなどに含有される結晶性粘土鉱物の判定にきわめて有力である。試料調整は有機物処理 し沈降法によって採取した2 μ m 以下の粒子を、アルコールサスペンジョン良定方位法で回折試 料とした。また、同定には試料の薬品処理、熱処理を用いている。⁶⁾結果は図2-4のとおりで ある。まずH₂O₂処理回折図から、14~15 Åのピークでモンモリロナイト系ならびにバーミキ ュライト、10 Åのピークでイライト、クロライト、7 Åのピークでカオリン系粘土鉱物の存在が 予想される。さらにHCI処理でクロライトの存在か確認され、(CH₃COO)₂ Mg処理で10 Åの ピークが14.8 Åへ移動しイライトの確認、CH₃COOK処理で7 Åのピークが14.8 Åへ移動しカ オリナイト、ハロイサイトの確認、K飽和処理で14.8 Åのピークが10.8 Åへ移動しバーミキュ ライトの確認、Glycerol 処理で14.8 Åのピークが17.6 Åへ移動しモンモリロナイトの確認がな される。以上から含有される粘土鉱物はハロイサイト、加水ハロイサイト、カオリナイトののすオ リン系と、モンモリロナイト、バイデライトのモンモリロナイト系、およびイライト、クロライ ト、バーミキュライトである。一方、定量は回折基底線からのピークの高さH、⁷⁾および回折線 と基底線とで閉じられた領域の面積 A⁸⁾より求める簡便法を用いて、相対比で表わしている(図 2-5 のとおり)。結果は表 2-2 のようになり、粘土鉱物の相対比率はカオリン系が過半数と



なる。しかしながらS4の沖合側のヘドロではモ ンモリロナイト系の粘土鉱物量が増大し,粒径 が微細化している源となっている。

さらに、有機成分や界面のカチオンと粘土鉱物との関連をX線回折的に検討するとつきのようになる。まず有機成分はH2O2処理とし、界面遊離カチオンについてはメチルアルコール洗浄による除去法とを用いた。結果は表2-3であるか、有機物を処理せす、かつ界面遊離カチ



オンを含有した場合には 21.5 Aの明瞭なピークが存在し,有機物と粘土鉱物との複合体の形成が 予想される。これに対し,H₂O₂処理を行うと有機物の粘土鉱物への吸着ピークはほとんど消滅 し,これは界面遊離カチオンを洗浄した場合によりはっきりと出ている。以上から,有機物と粘 土鉱物の複合体は界面カチオンの共存下で形成されやすいことが考えられ,その層間への吸着は 無極性溶媒で除去される程度の弱いものであることが推定される。
Sample	Kaolin	Illite	Ver.+Mont.	Remarks			
	62.0	20.0	18.0	Height	11.0		
01	75.0	7.5	17.5	Area	H ₂ O ₂ -treatment		
51	56.5	20.3	23.2	Height			
	57.1	11.6	31.3	Area	Ca-saturated		
84	50.9	25.5	23.6	Height			
	54.0	14.4	31.6	Area	H_2O_2 -treatment		
	49.0	18.4	32.6	Height			
	44.8	9.5	45.7	Area	Ca-saturated		

表2-2 粘土鉱物の相対含有比率

表2-3 有機成分による層間隔の伸長

	Organia	Peak angstrom(Å)		
	content (%)	washing by CH ₃ OH	non washing	
H ₂ O ₂ -treatment	1.9	non	21.5 Å very weak	
non-treatment	5.4	17.0 Å, weak	21.5 Å, strong	

(2) 電子顕微鏡による観察

懸濁法を用いて観察した例は写真2.1~2.7 のとおりである。含有粘土鉱物は不定形粒子が多く,カオリナイトであっても定形粒子(六角板状)は少ないものである。確認された粘土鉱物は(1)に述べたもののほかに,デイッカイトとみられる鉱物の存在があった。また,写真2.6,2.7 に みられるようなケイソウ土が相当多数含まれている。



とハロイサイト(右端)





(3) 示差熱分析 熱的な特性は不定形粒子の 含有が大なためか、ピークは 幅広であり、図2-6のDT A曲線はハロイサイトとモン モリロナイトの共存状態のよ うな曲線を示すにとどまって いる。



(4) 赤外線吸収スペク

トル分析

図2-3におけるピーク位置は、さきに示したモンモリロナイト、カオリナイト、ハロイサイ トの存在に予盾しない。1620 cm¹の吸収はモンモリロナイトの層間水及び吸着水によるものであ る。また、1000 ~ $1500 \, \mathrm{cm}^{-1}$ の幅広のピークはSi-Oの伸縮振動を示している。

(5) 化学分析

系統的なケイ酸塩全分析法に基づく結果は表2-4のと おりである。ケイバン比 (Si O2/Al2O3)は4.46となり, 表 2 - 4 化学分析結果 全体的にみて塩基性鉱物であることを示している。分析値 K2Oが2.1%であるということは、Kの含有量が10%であ るイライト系粘土鉱物が、全量に対してはば20%であるこ とを示し、X線回折結果とよく一致している。

以上の結果をまとめて、ヘドロは無定形腐植を含有する 有機質粘土であり、未分解性有機物を相当量含んでいる。

含有鉱物としては石英,長石の一次鉱物のほかに,モン モリロナイト,ハロイサイト、カオリナイト,イライト, クロライト,バーミキュライトなどの粘土鉱物が存在する。 粘土鉱物の含有比率からは、カオリン系がイライト系の約 2~2.5倍量となっている。一般に海底における安定鉱物

Composition	Content %
SiO ₂	42.33
ΤiΟ2	2.04
Al ₂ O ₃	16.09
Fe ₂ O ₃	2.48
FeO	2.37
MnO	1.98
CaO	0.62
MgO	6.27
Na ₂ O	2.46
K ₂ O	2.11
$H_2O(+)$	5.44
H ₂ O(-)+Organic	15.68
Sum	99.87

はイライト系及びクロライトであり、陸水成の粘土鉱物のそれがカオリン系であることから、9) 試料として用いたヘドロは海成の粘土鉱物とともに、河川からの流出に基づく陸水成粘土鉱物を 多量に含むものである。このことは、すなわち、ヘドロの生成に対し河川からの流入土砂が大きく 関与していることを示している。

2.2.3 界面成分

前項までではヘドロ粒子そのものについての有機成分,無機成分組成を示したが,ここではヘ ドロの物理的,力学的挙動の基礎となる物理化学的性質,特にヘドロの溶媒成分と粒子界面につ いて述べる。

(1) pH

まず,粒子界面のイオン性を左右す る懸濁液 pH は電気ポテンショメータで 測定の結果,海水の pH が8.24 である のに対し,8.01(海水懸濁液中)とな り弱塩基性を示している。よって土粒 子界面のイオン分布にはカチオン表面 が生じず,アニオンリッチの条件とな っているものである。

表2-5 界面のイオン状況

Interfacial cations(Adhesive+Adsorbed)me/100g								
Na	la K Mg Ca H+A				Sum			
103.1	6.3	27.0	12.3	•••	148.7			
Inte	rfacial	adsorbed	cations	s me,	⁄100 g			
Na	K	Mg	Са	H+AI	Sum			
15.3	5.5	17.2	7.5	•••	35.5			
	Interfa	ncial anio	ns %					
	CI	SO_4	CO_3					
	1.88 0.49							
Cation Exchange Capacity me/100g								
37.4								

(2) 塩基置換容量と遊離カチオ

ン量

用いたヘドロの塩基置換容量(CEC)は酢酸ァンモニウム溶液抽出,原子吸光光度計による測定によって算出している。界面吸着カチオンならびにアニオン量,遊離カチオン量(付着したもの)は表2-5のとおりである。ヘドロの遊離カチオン量がCECをはるかに越えるのは,粒子に付着する塩類,特にNaCl,MgCl2などの影響である。

2.2.4 まとめ

本節の検討によってえられた要点をまとめるとつぎのようになる。

(1) 有機成分については、その総量を重クロム酸カリ法で求めたところ 5.40%という値がえられ、この有機成分中の分解度を腐植酸含有率の形で表わした。

(2) 無機成分については,X線回折,電子顕微鏡分析,示差熱分析,赤外線吸収スペクトル分析,化学分析等を行って,構成粘土鉱物の同定と定量を実施した。

(3) 構成粘土鉱物はモンモリロナイト,ハロイサイト,カオリナイト,イライト,クロライト,バーミキュライトなどからなっている。なお,造岩一次鉱物として石英,長石を含んでいる。

(4) 粘土鉱物の比率として、(カリオン系):(イライト雲母系):(モンモリロナイト系)=6
 :2:2~5:2:3の割合でみられ、河川からの流出土砂による陸水成粘土鉱物の補給が多い
 ことを示している。これは用いたヘドロが大和川河口沖合に位置するためである。

(5) 界面成分として pH や塩基置換容量などを測定し、CEC が 37.4 me/100g と相当高く,さ

らに付着遊離カチオン量も148.7me/100gと海水条件に依存してきわめて多くなっている。

(6) 以上のように大阪ヘドロの組成分析として、有機成分、無機成分、ならびに界面成分とに ついてそれぞれの構成を明らかにすることによって,用いたヘドロが有機質複合体であるものの, 一般の冲積粘土の延長線上にあるものとみなすことができた。

2.3 超軟弱粘土の沈降性状

2.3.1 沈降性状を左右する要因

ヘドロの物理化学的な特性が顕著に示される現象として沈降性状をあげることかできる。ヘド ロが沈降・堆積した場合、その粒子構造は堆積の過程と応力履歴をも含めた環境条件とによって 決定される。沈降性状の解明のための要因として,つぎの諸点があげられる。^{10),11)}

(i) 土粒子の性状

- (ii) 界面の溶液の特性
- (iii) 土粒子以外の固体(例えば有機物など)の性状
- (V) 懸濁液の濃度
- (V) 土粒子の集合・堆積状態

このような諸要因に関するこれまでの成果をあらかじめ概観するとつぎのようである。

(j)についてはヘドロを構成する粘土鉱物の種類と量によるものであって,粘土鉱物の活性・不 活性に関連する。

(jj)の場合は塩分濃度(海水中あるいは淡水中)によるものであって、電気化学的な性質に直接 関与している。これは図2-7のような構造をもつとされている。2) すなわち、板状の粘土粒子 は海水中で(a)のように面一面接触をもったオープン配列構造をとるのに対し、淡水中では(b)のよ

うになり端一

面接触が卓越

する。(c)はこ

れらの中間の

電解質濃度





(a) Salt flocculation (b) Nonsalt flocculation (c) Dispersion (汽水中) で in sea water in fresh water in brackish water

図2-7 塩分濃度による沈降・堆積構造の相異

あり、粒子は 分散状態で堆

積する。臨海部での海域へドロを取り扱うときは(a)の塩分綿毛化の場合を考慮すればよいことにな る。なおこのような微視的堆積構造については第3章で詳述する。

(IV)の懸濁液の濃度による差については沈降・堆積時のヘドロ粒子供給量に依存する(洪水時の

河川からの流入とか埋立工事など)。 懸濁液濃度 の増大に伴って沈降速度が低下し,図2-8のよ うな沈降パターンをとるものである。図中の4つ の領域はそれぞれ次の状態をさす。

- 1;他の粒子に影響されずに目由沈降する
- Ⅱ;凝集した粒子が目由沈降する
- □;粒子相互の干渉によって目由沈降ができ
 ず、スラリー界面を形成して沈降する。
 Ⅳ;スラリー全体の内部水が上方の目重によ

って排出されて圧縮が進行する,場合に よってはスラリー内部にキレツを生じる。 これらの領域でⅠ,Ⅱ,Ⅲが沈降過程とみなさ

れ, Ⅳのいわゆる目重圧密と区別される。

さらに懸濁液中の密度分布をX線で測定したつ ぎのような報告がみられる(図2-9)。¹³⁾ L/1o はX線の透過率を示し,懸濁液の沈降によってス ラリー部分が全体的に密度が増すのではなく,初 期の密度が一定の状態に保持されて沈降し,下部 でその状態が破れて密度が増大することを明らか にしている。この密度一定の部分が土粒子の凝集 沈降を表わし,下部の密度増大が目重圧密の始ま りとみなされる。

以上のように,(j),(j),(j)の要因に関する研究 と比較して,(j)と(V)の要因については沈降特性の 基本的メカニズムに関与するものでありながら, これまでほとんど研究されていない。よってここ ではこの両者についての検討結果を以下の各項に おいて明らかにするものである。





図2-9 懸濁液の密度分布と沈降曲線

2.3.2 沈降における土粒子以外の固体(有機物)の影響⁴⁾

(1) 実験の方法

有機物の沈降特性に及ぼす影響を検討するためにつきの実験を行った。

(i) 有機成分量4段階試料をH2O2
 処理(処理H2O2量の相違に依存させる)によって作成する。用いたヘドロはSJ試料であり、作成供試体は表2-6のとおりである。

表2	- 6	有機成分量の調整試料
	(S)	試料のH2O2処理による)

	B1	B2	В3	B4
Organic content	5.4%	3.6%	2.7%	1.9%

(ji) (j)の試料について含水比を求め、炉乾重量にして0.5,1.0,2.0 gとなるよう秤量し、沈 降容器 (25cc メスシリンダー) にとる。

(iii) 海水を加えて25cc とし,24時間放置する。

(V) その後1分間激しく振とうし、1時間放置する。

(V) これを1分間静かに上下逆転させる方法で撹拌し静置した後,このスラリー界面の沈下を 測定する。

沈降に及ぼす撹拌条件の影響は、上記の手法でほぼ乱れを除去することができ、かつ分散よく 測定しうるものである。また、実験はスラリー界面の沈下を測定していて、スラリー内部の沈降 状態は検定していない。しかし、現実に問題となるのは2.3.1 で述べたように、干渉沈降時の界 面の沈下であることから妥当な方法である。

(2) 実験の結果と考察 沈降状態は図2-10のよう であり,沈降速度は図2-11 のようになった。有機成分量 の増加とともに最大沈降速度 は増大しており,沈降の中期 にわいて等速沈降領域が存在 する。最終沈積量は図2-12 のとおりである。

以上の結果から, 海水中で は有機成分がスラリー界面の 沈降速度を著しく増大させ, しかも最終沈積量を減少させ る。このことは有機成分が安 定で密な団粒を形成して, 凝 集体をなしているものと考え られる。



- 24 -



- 25 -

一般に土粒子は凝集すると沈降速度が増大し、最終沈積量は高くなるとされているが、¹⁰⁾ 凝集 には2つのパターンがある。すなわち、有機物などによる安定な団粒による凝集と、電解質によ って生じる綿毛化凝集とである。沈降速度は前者が大であり、最終沈積量は後者が大である。こ こではB1の場合が前者に相当し、B4の場合が後者となる。



(3) 有機物による沈降団粒に関する検討

有機物による安定な団粒に関しては以下の検討を行った。

有機物が粒子と結合して、さらに粘土鉱物の層間に吸着されて団粒化をきたしている場合には、 マスとしての表面積は減少し、かつ粒子の内表面も減少するはずである。そこで、土粒子表面へ のグリセロール吸着量を測定すると図2-13のようになる。この方法は、110℃グリセロール雰 囲気中における土粒子表面へのグリセロール分子吸着が、単分子層吸着であることを前提として 表面積を測定する手法である。¹⁴⁾ ヘドロは多種粘土鉱物の混合系であるから、表面積とせずにグ リセロール保持量のままで表わしている。全表面は試料をアルコール置換して乾燥したものに対 する保持量であり、外表面についてはこれをさらに500℃以上で4時間加熱して鉱物粒子中の内 表面、すなわち層間表面を除去して保持量を求めたものである。図によれは、有機物量の増大に 伴ってグリセロール保持量が減少しており、有機物によって粘土粒子が相互に密な状態で接触し あっていることを示し、これはとりもなおさず有機物の安定団粒を表わしている。

2.3.3 沈降における土粒子の集合・堆積状態¹⁵⁾

前項で述べたように粘土粒子の沈降ならびに堆積は、団粒の状態で起こるものであるか、その

- 26 -

団粒メカニズムは物理化学的特性,特にそれに基づく凝集・分散などの集合・堆積状態に大きく 左右される。さらに海底表層のすべりに対する安定性の吟味などは,凝集粒子の水中における安 息角との関係で検討する必要がある。ここではこのような沈降時における凝集・分散性について, 凝集剤・分散剤を添加することによる特性の変化,及び媒液中で形成される見かけ粒子径とそれ に密接に関係している安息角との関連,ならびに凝集力の影響などについて検討している。

(1) 実験の方法

(i) 試料としては大阪南港粘土を用いた。

(ii) 添加剤……凝集剤として,有機系高分子パンフロック(PAF),無機系高分子ポリ塩化ア ルミエウム(PAC),分散剤としてピロリン酸ソーダ(PN),ヘキサメタリン酸ソーダ(HM)を用いた。

(iii) 沈降試験……前節の方法に準じるが, 試料の含水比を1000%, 500%に調節して, 凝集・ 分散剤を添加し, 1000ccのメスシリンダー中にて沈降試験を行う。

(V) 安息角の測定……図2-14に示すガラス製容器を用いた。¹⁶⁾ 図中のB,Cに媒液を満たし,試料をDに入れてロートCから落下 させる。台皿Aの上に形成された円錐状の堆積を一定位置にセット したカメラで撮影し,その写真から安息角 φ₀を測定する。 台皿は 直径 2cm,高さ1cmで皿面での粒子摩擦を少なくするためにテフロ ン台を用いた。なお媒液と試料の間の密度流を防ぐため,落下口は 2 重管構造となっている。

(2) 実験の結果と考察

沈降実験の結果の例は図2-15のとおりである。図2-15(a)は添 加濃度 500 ppm(試料炉乾重量に対するもの)の場合であるが、凝 集剤の PAC がある濃度では分散効果をもつことを示している。



図2-14 安息角測定容器

PACの同時添加で
 は微量の濃度で大き
 い凝集作用を示すこ
 とがえられている。
 これらから沈降速度
 を求めたものが図2
 -16である。添加濃
 度による凝集・分散
 作用の変化かより明

 $\boxtimes 2 - 15(b) \mathcal{O} PAF$,



- 27 -

らかであり,分散剤 の添加によってほぼ 一様に沈降速度が遅 くなっており,添加 剤を加えない場合に おける団粒の状態を 示唆している。最終 沈降間げき比 en との 関係で示すと図2-17のようになる。P ACの大きい en に対 して,同じ凝集剤で あるPAFは添加濃 度の差にもかかわら ずほぼ一様の。あを示 している。沈降速度 から求めた見かけ団 粒粒子径Dとenとの 関係は図2-18のと おりである。添加剤 の種類と量が、団粒 の粒径に関与するも のとすれは, 図中の 連続折れ線をRoller の法則に従ってひく 16) ことができる。折れ 線はそれ以上の粒径 では充填率がほぼ一 定であることを意味 しており, これ以前 の粒径では、粒径が 小さいほど間げきが



- 28 -

大きいことを表わしている。 Roller の法則は均一粒径の充填構造から 導びかれているが,粘性土の場合 でも50μm程度以上の団粒粒子で 粗粒土的な様相を示すものである。

安息角の測定状況は写真2.8 ~ 2.11 のようである。写真に例示 しているように、傾斜角 ϕ_0 とその 時の堆積高さhとを測定している。



写真からも知られるように分散剤による場合はきわめて堆積高さが低く,落下量にも影響を受け 測定値に誤差を生じさせているようである。



図2-19 は安息角と添加濃度との関係を示し、PAF,PACの高分子凝集剤は粘土粒子間をか らみ合わせて団粒化させるものであって大きな安息角 ϕ_0 を生じている。図2-20 は見かけ団粒径 Dとの関連を表わしている。さきの凝集作用との関係から、Dが50 μ m以上のとき、安息角はほ は一定となるはずであり、図からそれが約 30°であることがわかる。図2-21 は安息角と堆積高 さの関係であるが、本来直線でなければならないのがそうでないのは、凝集剤による粒子もりあ がりの影響にもとづいている。





(3) 沈降時の粘土粒子間の凝集力と堆積の状態

このような結果の1つの説明として粘 土粒子間の凝集力の影響について検討し てみる。およそ粘土粒子間に作用する力 には反発力とけん引力とに分けられ,特 に粒子の凝集については後者の影響が大 きいものである。ここでは,単独粒子の 目由沈降ではなく,凝集した団粒粒子の 沈降を取り扱っているから,この団粒時に 作用する力を検討すべきである。団粒粒 子の大きさと凝集力との間にはHamaker によって次式が導かれている。

$$E = \frac{AD}{24 \,\ell^2}$$



- 31 -

一方, 試料の水中での重さ mg は添加 剤の濃度の比重に及ぼす影響を無視し うるので,見かけ団粒径 Dのみの関数 として表わせる。E線とmg線との交 点は $D = 10 \sim 100 \,\mu m$ の範囲にある。 この交点の団粒径より大きいところで はEくmg となるから凝集力より団粒 の自重の方が大きく,団粒の積み上り は生じない。ところがE > mg となる Dでは凝集力が大きくなって、上から 落下した団粒が元の団粒の上に積み上 がりが牛じるものでルーズな間げきを もった堆積構造となる。図中のの印が 沈降試験からえられた Dを示しており, 交点の位置から少しずれているものの きわめてラフな算定としては妥当な結



果がえられている。

以上、巨視的な観点からの集合・堆積状態を示したが、このときの粘土粒子の微視的な構造に ついては何ら触れておらず、検討を次章に譲るものである。

2.3.4 まとめ

ヘドロのような超軟弱粘土の沈降特性について検討し、えられた成果を整理するとつぎのよう になる。

(1) 沈降時における有機物の影響ならびに沈降時の土粒子の集合状態を明らかにした。

(2) 有機成分量の増大に伴って沈降速度が著しく大きくなる。しかも沈積後の容積が小さくな り密に堆積することが判明した。

(3) 有機成分は安定な団粒を形成して凝集体をなしていることを, 沈降後の団粒粒子中へのグ リセロール吸着量試験から明らかにした。

(4) さらに、凝集剤・分散剤を添加して、その時の沈降状態を土粒子の集合・堆積状態の観点 から検討した。

(5) まず沈降時の等速沈降速度から、ストークスの法則を用いて見かけ団粒径Dを算定し、沈 降体積がRollerの法則に従うとみなしうることを示した。

(6) 水中における団粒粒子の堆積状態を安息角 ϕ_0 で表わし, それが沈降時の凝集・分散性に大きく依存することを明らかにした。

(7) 沈降時の凝集力 E と堆積の状態を検討し、これを団粒粒子の水中重量と E との大小関係から示した。

2.4 超軟弱粘土の力学的性質

2.4.1 超軟弱粘土の物理的性質

用いたヘドロの物理的挙動として,物理定 数ならびに粒度分布をそれぞれ表2-7,図 2-23に示す。

超軟弱粘土の物理的性質について,これまでの報告¹⁷⁾をも参照してとりまとめるとつぎのようになる。

表2-7 ヘドロの物理定数

	S1	S4
Liquid limit (%)	120.6	129.5
Plastic limit(%)	36.9	40.2
Plastic index	83.7	89.3
Activity	2.04	1.92
Shrinkage limit (%)	30.1	32.3
Specific gravity	2.658	2.648



物理的性質を特徴づけるものとして,自然含水比が非常に高いことがあげられる。図2-24 に ヘドロの深度分布の例を示す。通常は150~250 %程度であるが,さきに述べた音波測深の200 KHz 近くでは400~500 %程度のものかみられ,中には700 %以上のものもある。[']極表層部につ いては,潮流・潮汐などの影響によって地域的・季節的変動が激しい。粒子比重は2.5~2.8 程度に多く分布し,有機物含有量の多 い場合には2.0前後のものも認められ る。しかしながら概して通常の冲積粘 土の場合と変らない。図2-25は各地 域で実施された調査結果に基づいて, ヘドロの土質構成を三角座標によって 表示したものである。各地域により海 底ヘドロの構成は,きわめて変化に富 むものといわざるをえない。



2.4.2 超軟弱粘土の圧密特性

超軟弱粘土の圧密特性は,自然含水 比が相当大きいため沈降と圧密の両過 程を伴うものであろが、ここでは2.3

程を伴うものであるが, ここでは2.3 に示した沈降過程終了後の目重圧密における挙動から,通 常の有効応力の段階までを連続的に吟味するものである。

(1) 実験の方法

目重圧密開始時点からの 圧密特性ということで,つ ぎのような方法によってい る。

(i) 初期含水比 500 %に
 なるように試料調整し、こ
 れを図2-26のような沈降
 ・圧密容器に入れる。

(ji) この容器で約1週間の沈降をさせる。その後上部のアクリルパイプを取りはずし,圧密リングAに圧密台Bをセットする。その後,上下転倒させて,沈降台D上の補助リングCの1方向から針を突きさして,



- 34 -

リングを回転しながら試料を切断し、Aをとりはずす。リングAに残る試料が圧密供試体という ことになる。よって圧密の初期層厚は30mmである。

(iii) 上部にろ紙を敷いた後,厚さ1.5mmのステンレス製有孔載荷板(重量 28.6g)を静かに載荷する。これは $p = 0.001 \text{ kg/cm}^2$ に相当する。

(V) 載荷後の沈下量を読みとる。このように小さい有効応力レベル(0.001 $\leq p \leq 0.05 \text{ kg/cm}^2$)ではダイヤルゲージのバネ圧力(60 ~ 90 g)を無視できないため、沈下量の測定はマイク $p \leq p - r$ によった。なお $p = 0.05 \text{ kg/cm}^2$ 以上の載荷は圧密載荷枠を用いた。

(V) このようにして非常に小さい有効応力レベルから荷重増加率 △*P*/P ≒ 1.0 での標準圧密 試験方法により段階載荷するものである。

以上の方法では、自重の影響をほとんど無視しうるものであり、沈降底部の粗粒分を除去して いるので、平均的な圧密特性を検討することになる。ただ層厚の変化が沈下量に比べて大きくな るが、ここでは無視している。

(2) 実験の結果と考察

圧密特性は図2-27,2-28のとおりである。 $e \sim \log p$ 関係を示す図2-27の2本の曲線 は、圧密開始時の含水比の相異を示している。ここでは初期の部分を除いて直線性を生じている。 全体としてみると $p = 0.1 \text{ kg/cm}^2$ の近傍で折れ点が生じており、その前後の荷重範囲で2段階の 圧密特性を示している。 C_e で比較すると図の右上方に示したようになる。 この折れ点の間げき 比3.1 は含水比に換算すると、用いたヘドロの液性指数が1.0になる場合に相当しており(厳密 にはヘドロの $w_L = 121$ %であるから、 完全飽和状態としてe = 3.266となる)、その前後で超



図2-27 超軟弱粘土のe~log p曲線

軟弱粘土の挙動ならびに構造 が変化することを意味してい る。Peynircioglu(1973)¹⁸⁾ やMcConnachie(1974)¹⁹⁾に よっても,ほぼ同様の報告が みられ,これを土構造の相違 に基づくとしているが,今後 の検討課題としたい。さらに, 透水係数 k は e^{-100} k の直 線性について結論しえないも のの, $10^{-3} \sim 10^{-4}$ cm/min と相当大きい値をとっている。 なお, *cv*については特徴的な 変化がみられていない。



2.4.3 超軟弱粘土の強度特性

これまで述べたように、超軟弱粘土は沈降・堆積時の高含水比が問題の対象になるから、その 支持力といってもきためて低いものである。この対策として安定処理がなされるが、そのための 基礎的情報として、超軟弱な状態での堆積表層のせん断強度特性をあらかじめ明らかにしておく ものである。

(1) 実験の方法

(i) 直径 25 cm,高さ 30 cmの底付き塩化ビニールパイプ容器に初期含水比 500 %に調整した 試料をとる。

(ii) 沈降終了後,所定の期間密封養生した試料に,試料台部回転式ベーンせん断試験機によって表層強度を求める。なお,せん断時には試料上部の海水は完全に除去している。

(iii) せん断速度は1/50 ラジアン/ sec とした。

(𝒴) その後,容器中の試料を完全に練り返し、乱した試料のせん断強度を同様にして求める。
 (2) 実験の結果と考察

表層強度の測定の結果は図2-29のとおりである。堆積初期表層の強度をシキソトロピー変化 として表わしている。さらに鋭敏比を×印で示した。沈降後の間げき比は6.3~6.5の範囲であ ったが、ここでは含水比変化(試料表面からの自然乾燥)が生じないように養生しているから試 料の自重圧密効果のみということになる。



図2-29 超軟弱粘土のベーンせん断強度と鋭敏比

2日後で鋭敏比にして約2.0の強度上昇がみられ、100日程度経過すると乱した場合の約5倍の強度となり、それ以後の増大にほとんどみられない。

表層のトラフィカビリティーをうるには、乾燥及び安定処理が必須であること、下部層が長期 にわたって鋭敏な状態で残存することを物語るものである。

2.4.4 まとめ

超軟弱粘土の力学的特性として、物理的性質、圧密・強度特性などについて検討した。本節で えられた結果を整理するとつきのようになる。

(1) 物理的性質では、物理定数、粒度分布を示し、用いたヘドロが粘土分をきわめて多量に含んでいることを明らかにして、これまで報告されているヘドロの物理的性質との関連でとりまとめた。

(2) 圧密特性としては, きわめて小さい有効応力のレベルから, 通常の標準圧密試験の範囲ま でを連続的にフォローしうる試験装置によって実験を行った。その結果, 目重圧密後の e ~ log p曲線で折れ点が生じ, それがヘドロの液性指数1.0の近傍に相当する特異点であることを示し た。

(3) 強度特性としては、堆積ヘドロの表層のベーンせん断強度を求め、シキソトロピックな強度増加が100日間程度経過で飽和に達することを明らかにした。よって圧密・脱水を経ない超軟弱粘土層では長期にわたってきわめて軟弱な状態が継続されるものである。

2.5 結 論

本章では、超軟弱粘土の組成ならびに基本的な工学的挙動の把握につとめた。

第1節では、ヘドロの調査と採取方法を明らかにし、特にヘドロの浮遊層の決定は、200 KHz による音波測深と重錘による測深との間に設定されうることを述べた。さらに、ここで用いた大 阪ヘドロの採取方法を説明し、それがこの浮遊層を対象としていることを示した。

第2節では、超軟弱粘土の組成を解明すべく、有機成分・無機成分・界面成分とにわけてそれ それ検討したものである。まず有機成分については、有機物総量ならびに有機成分官能基組成と をそれぞれ重クロム酸カリ法、赤外線吸収スペクトル分析とで示し、含有される有機成分の反応性を 明らかにした。無機成分については、粘土鉱物組成と全体の構成元素とを示した。含有粘土鉱物 はX線回折・電子顕微鏡分析などを中心に実施して、定性ならびに定量(簡便法による)を行っ て、用いた大阪へドロではカオリン系粘土鉱物が卓越して存在することが知られた。さらに界面 成分は、遊離イオン・吸着イオン(塩基置換容量など)を検討することによって、表面活性の程度 を明らかにした。カオリン系粘土鉱物が主なるものにもかかわらず、CECが相当高く、含有さ れている腐植酸の高い活性によるものと結論できる。以上の検討から、超軟弱粘土の代表として 用いた大阪へドロは、冲積粘土の延長線上にあるものの、有機物複合体となっており有機成分と の関連が重要なファクターであることがわかる。また著者の用いたこのような物理化学的分析手 法は、超軟弱粘土の組成を明らかにするための系統的分析方法として今後とも有効に利用されう るものである。

第3節では,超軟弱粘土の沈降・堆積の挙動について考察した。まず沈降性状に関する諸要因 を整理し, これまで比較的なおざりにされてきた土粒子以外の固体,例えば有機物の影響,なら びに土粒子の集合・堆積のメカーズムを取り上げてこれを実験的に検討した。有機物の作用によ って形成される団粒は安定な状態にあり,密な堆積を生じさせることが判明した。さらに水中の 沈積によって生じる安息角と見かけ団粒径の測定から,これらが沈降時の凝集・分散性と密接に 関連していることを示し,団粒粒子と凝集力との大小関係では粒子の積み上がり限界の概略を明 らかにした。

第4節では,超軟弱粘土の力学的性質として,物理的性質を過去の報告例を参照して整理し, 圧密・強度特性を特に超軟弱条件を考慮して検討した。

ヘドロのような超軟弱粘土の工学的性質は、もちろんローカルに変化が富んでいるから、単に 1~2ヶ所のデータによって全体を結論することは到底不可能である。図1-2に示したような 各地域からのヘドロを精査することによって総合的に評価しうるものである。

最後に、ここで取り扱った超軟弱粘土の挙動は、全体としての巨視的特性を中心にしたもので あるが、その物理化学的な性質を究明するためには粘性土の微視的構造との関連からの視点を欠 くことができないと考えられる。よって第3章にあっては、粘性土の粒子配列と団粒化機構、及 びその変形挙動に着目した微視的考察の結果を述べるものである。さらに本章の検討の過程にお いて超軟弱粘土中の有機成分が土性に種々の影響を及ぼしており、特に粘土粒子を団粒化させて いることが知られ、団粒化作用は超軟弱粘土の安定処理として1つの有力な手法であると予想さ れる。そこで第4章において、有機物の種類と量とによって工学的性質がどのように変化するか、 あるいは変化させうるかを検討し、人為的な有機物による超軟弱粘土の安定処理として微生物に よる生化学的処理を考察するものである。

参考文献

- 1) 嘉門雅史: ヘドロの工学的性質について, 土と基礎, 26巻, 1号, 1978, pp.19~24.
- 2)運輸省第二港湾建設局編:東京湾環境改善調査報告書, 1976, pp.1~99.
- 3)奥村樹郎,梅原靖文:海底浮泥の基本的性質,土と基礎,26巻,1号,1978,pp.25~
 32.
- 4) 松尾新一郎,嘉門雅史:物理化学的見地からのいわゆるヘドロの工学的性質について,土 木学会論文報告集,209号,1973,pp.103~113.
- 5)大阪府堺港湾事務所編:堺航路浚渫工事の問題点と浮泥調査について,1967, pp.93~ 118.
- 6)粘土ハンドブック編集委員会編:粘土ハンドフック,技報堂, 1967, pp.432~436.
- 7) Johnson, L. J., Matelski, R. P. and Engle, C.F. : Clay Mineral Characterization of Model Soil Profiles in Several Pennsylvania Counties, Proc. Soil Scie. Soc. Amer., Vol.27, 1963, pp.568 ~ 572.
- 8)服部共生,古川久雄,川口桂三郎:タイ国水田土壌の粘土鉱物にかんする2,3の考察, 東南アジア研究,3巻,3号,1965,pp.151~160.
- 9) 須藤俊雄:粘土鉱物,岩波全書 178, 1953, pp.181~188.
- 10) van Olphen, H. : An Introduction to Clay Colloid Chemistry, John Wiley & Sons, 1963, pp.1~29.
- 11) 嘉門雅史:超軟弱粘土の堆積と圧密,超軟弱粘土に関するシンポジウム発表論文集,1977, pp.19~24.
- 12) Lambe, T. W. : The Structure of Compacted Clay, Proc. ASCE, Vol.84, SM2, 1958, pp.1654 $1 \sim 33$.
- 13) 大同淳之:粘土を多量に含む流体の粘度と降伏値,第15回水理講演発表論文集,1971,

pp.1~6.

- 14) Diamond, S. and Kinter, E. B. : Surface Areas of Clay Minerals as Derived from Measurements of Glycerol Retentions, Proc. 5th Nat. Conf. Clays and Clay Minerals, 1956, pp.334 ~ 347.
- 15) 松尾新一郎,嘉門雅史:超軟弱粘土の挙動について,第12回土質工学研究発表会講演集, 1976, pp.129~132.
- 16) 西野操, 荒川正文:液体中における粉体の安息角, 材料, 19巻, 201号, 1970, pp.560 ~564.
- 17)中田邦夫:ヘドロ,土と基礎,18巻,9号,1970, pp.43~44.
- 18) Peynircioglu, A. H. : Performance of Very Soft Muds under Very Light Loads and Consolidation of a Muddy Bottom under a Wide Sand Fill, Proc. 8th Int. Conf. SM & FE, Vol.2.2, 1973, pp.159~163.
- 19) McConnachie, I. : Fabric Changes in Consolidated Kaolin, Geotechnique, Vol. 24, No. 2, 1974, pp.207 ~ 222.

第3章 超軟弱粘土の工学的性質に関する微視的考察

3.1 土構造の定義とその研究の意義

3.1.1 土構造

超軟弱粘土の工学的性質に関する微視的考察として、ここでは特に土構造に重点をおいて、微 視的構造の工学的性質へ及ぼす影響の観点から明らかにしようとしたものである。

粘性土の物理化学的な性質の究明ならびにそれに基づいた土の応力一ひずみ関係の確立か,多 種多様な土質工学上の諸問題の解決のための重要な課題となっている。そしてそのうちでも粘性 土の構造については,粘性土の挙動を決定するものであるから特にその解明が望まれるところで ある。

粘性土の構造に関する研究は古く, Terzaghi, Casagrandeの時代にさかのぼることができる。 初期の構造は単に巨視的な意味での粒子の配列であったが,物理化学理論の進展に伴って電気化 学的特性を加味した粘性土の溝造が議論されるようになった。しかしこれらはあくまでもモデル であり,実際の粒子配列を直接的に示したものではなかった。ところが近年分析技術の飛躍的な 発展によって,きわめて微視的な考察が各種の手段を用いて目に見える形で現出してくるように なり,粘性土の構造に直接アブローチするような研究がなされつつある。そしてこれまではブラ ックボックスとして残され,粘性土の力学的挙動のうち説明のつかない部分はすべて土構造に起 因するとされていたものが,徐々に明らかにされてきている。¹⁾

ところで土構造とは、「種々の粒径をもった土粒子が境界条件と初期条件との差によって、過 去に受けた物理的・物理化学的作用力の結果としての粒子の配列を示すもの」と定義される。以 上の定義から、現在の土構造を理解することによって、過去に経てきた環境と今後のその土の挙 動とをある程度推定することが可能になりつつある。

一方, 土構造に対する上記の考え方に対し, Ларионов (1966)²⁾ に代表される土木地質学的 な定義がみられる。これは, 「地盤構成の諸特質を用いて, すべての地盤をあるシンボルによっ て統一的に表現したもの」である。そこでは表現の基礎となるファクターとして,

(a) 土の起源,(b) 土の多分散性,(c) 多成分性,(d) 多相性,(e) 多鉱物性,(f) 人工的及 び自然的な変動性,(g) 物質配分の不均等性,(h) 熱力学的条件の多様性

などに着目して,これらすべてを取込んだ形でのシンボルの作成を試みている。これは現在一応 の成功を収めているようであり,地盤を全体的に理解する意味で有用である。しかしながらシン ボルがあまりに複雑になりすぎ,土の分類という観点を越えるものではないと思われる。

さきに述べた土の構造が、土粒子の幾可学的配列と粒子間の作用力の結果を示すものという考

え方は、土の微視的構造から土の挙動モデルを構築するものである。よって土の構成式の考え方 の合理性を吟味することが可能であって、土の応力一ひずみの経時的変化を示しうるといえるだ ろう。³⁾全地盤状態を示す構造の考え方を尊重するものの、現状ではこのような立場から粘性土の 構造について追求するものである。

3.1.2 微視的構造の研究の意義

1) 粘性土の構造研究に関する問題点を整理するとつぎのようになる。

(i) 用語とモデルとの関連性

土構造の用語については,これまで種々のものが混乱して用いられており,それらの統一とモ デル化への努力が,構造の系統的な把握のために切望される。

(ii) 研究のための技術と手法

微視的な考察を行うにあたり,最も合理的な試料調整の手法を確立しなければならない。粘性 土を取扱うときは特にその粘土一水系の重要性は論をまたないが,分析上必要とされる水分除去 についてはそのときの試料の正当性の議論が必要である。

(Ⅲ) 定量的な把握

巨視的な力学挙動への結節点として欠くことができない。最近では形態的な観察例について多 くの情報が蓄積されつつあり、これらの結果の定量的な表現手段を確立して応力---ひすみ関係を 説明づけることが肝要である。

(Ⅳ)土質安定への応用

(i),(ii),(iii)のプロセスを経ることによって、土の構造の変化を土質安定効果の指標として取り 上げることが可能である。各種土質安定工法の正当性、有効性の判定手段として、物理化学的方 法、土の構造の観察などの手法に着目し、第4章以降でそれらについての展開を行うものである。 土構造の研究の目的と意義を土質力学・土質工学の中で位置づけしたものが図3-1である。



図3-1 構造研究の位置づけ

巨視的な挙動に対応して、物理化学的及び電気化学的な粒子間作用力の結果としての微視的構造 特性を本章で取り扱うものである。

3.2 土構造のモデル

3.2.1 土構造の用語

粘性土の構造については,以下の3項目に関する用語がそれぞれの場合に応じて用いられている。

- •基本単位(Basic Unit)
- ・基本モデル (Basic Model)
- ・実体モデル(Actual Model)

これらのそれぞれについての区別を明確にして使いわけることが,用語の混乱をなくす意味で 肝要であると考えられる。よって本節では上記の各項目について過去の研究経過をとりまとめる ものである。

3.2.2 基本単位

粘性土の構造を構成する最小の単位のことである。

著者はこれまでの走査型電子顕微鏡を中心にした土構造の観察,および内外の研究者らの報告 に基づいて,つぎのような基本的立場をとっている。すなわち,粘性土の微視的構造は板状粒子 が単独で存在することはほとんどなく,程度の差はあっても凝集した団粒によって形成されてい る。さらに粘性土の粒子間の接触は結合水をも含めた意味での固体接触であり,ランダムな場合 でも水中に遊離して存在することは考えられない。ところで上記の「程度の差をもつ団粒」こそ が土構造の分散性,あるいは綿毛化性などを左右するものである。よってこの粘性土の団粒(凝 集体)を最小の単位とみなすことができる。しかるにその表現としては,ドメイン・フロック・ ブロック・クラスター・アグリゲート・パケット・アッセンブレジ・ペッドなどの術語が用いら れている。これらの術語はもちろんそれぞれーュアンスの差をもち,場合に応じて用いられてい るものの,厳密な定義づけをされないで用いられることが多く,用語に混乱をきたしているよう である。その原因としては,結局のところたくさんの術語がありすぎることにつきるであろう。 そこでこれらを整理する意味で,粘性土の構造を構成する基本単位として,団粒(凝集体)につ いてはペッド(ped)を,そのまわりの間げきについてはポア(pore)をそれぞれ用いることを 提案した。⁴⁾

ペッドとポアの対応関係は表3-1のとおりである。大きく分類する場合にはマクロペッドと ミクロペッドの2つで充分のときもあり、YongとSheeran(1973)⁵⁾ によれば前者のみをペッド

表3-1 ペッ	ドとボ	アの定義
---------	-----	------

macroped	(> 50 µm)	- by naked eye and spy glass
	macropore(> 10 μ m)	
mesoped	$(2 \sim 50 \ \mu m)$	-by optical microscope
	mesopore($1 \sim 10 \ \mu m$)	
microped	$(0.1 \sim 2 \ \mu m)$	- by scanning electron microscope
	micropore(0.01 \sim 1 μ^m)	
submicrope	ed(< 0.1 μm)———	-by transmission electron microscope
	submicropore(< 100 Å)	

とし,メゾペッドをクラスター,ミクロペッドをドメインとしているが,簡略化のためには表の ようにして統一的に表現しうるものである。なお,サブミクロポアには土粒子内間げきをも含め ている。

以上のように基本単位を定めると、ペッドは物理化学的な力の作用する上限の単位とみなすこ とができる。そしてペッド内部では安定状態に至り、ペッド間においては単に機械的な力のみが 作用すると仮定することができる。なお外力によるペッドの変形は許し、ペッド中のポアの変化 は物理化学的な力の平衡に依存するものと考える。ペッドとポアの変形挙動については定量的表 示とも関連して、3.5 で詳述する。

3.2.3 基本モデル

前項で規定した基本単位の配列の程度を表現するものとして基本モデルがある。これは周知のように以下のようである(例えばYongとWarkentin, 1966)⁶

- ・ランダム構造 (random structure)
- 綿毛化構造 (flocculated structure)
- •分散構造 (dispersed structure)
- •配向構造 (oriented structure)

図3-2に示したとおりである。これらのうち,配向構造は粒子の配列が1つの方向にならん だものをさし,そのならび方の程度によって完全配向,不完全配向などと表現することになる。 そのため土構造を1つの状態量とみなす場合,基本モデルとなりえないとする見方もあるが,上 記の分類はこれまでの慣習に基づいて示したものである。

さらに構造の基本モデルではないが,粒子の配列接触を示す術語として,粘土粒子の板状性あ るいは極性状態に着目して,

· 面一面接触 (face - face contact)





(a) random structure







(c) partly-oriented structure (d) oriented structure 図 3 - 2 基本モデル

• 面一端接触(face - edge contact)

•端一端接触 (edge - edge contact)

の3 つがある。これらはあくまで2 つの粒子の接触の仕方を説明しているにすぎないが,面一端 接触が卓越するのが綿毛化構造であり,面一面接触の場合は分散あるいは配向構造である。

このような基本モデルは主として単一種類の粘土鉱物から成るような場合について適用される が、一般の粘性土は多種の粘土鉱物と、シルト径、砂径の粒子を含有するものであるから実際に はこれほど単純に割り切れるものではない。

3.2.4 実体モデル

基本モデルを出発点として,一般の目然粘性土の構造を表現するために多くの試みがなされて いる。過去の研究によって提案されている構造モデルを以下にまとめてみる。これらは必ずしも 目然の粘性土の観察からえられたもののみではなく,理想化されたものをも含んでいる。

まず土構造の重要性を最初に指摘したTerzaghi (1925)⁷⁾は, 単粒・綿毛化・蜂の巣状構造の 概念を示した。特に蜂の巣状構造では個々の粘土鉱物粒子が互いに十分強い力で接触点でくっつ きあっているためと仮定している。続いてGoldschmidt (1926)は高鋭敏粘土において粘土粒子が 不安定なカードハウス構造をつくり,低鋭敏粘土でより密な安定配列をすることを明らかにした。 Casagrande (1932)⁸⁾ は蜂の巣状構造が鋭敏な海成粘土で存在すること, さらに隣接するシルト 粒子の間の最も小さいすき間にある粘土粒子の配列は高い圧縮性を示し(結合粘土, bond clay), 一方, シルト粒子間のより大きいすき間にある粒子は相対的に圧縮性が小さい(マトリックス粘 土, matrix clay)と仮定した。

その後、イオン拡散二重層の理論や希薄コロイド溶液の挙動など、粘土粒子相互間の物理化学

的な作用を考慮に入れてさらに進 展がみられた。Lambe(1958)⁹⁾は 粘土粒子の堆積時における電気化 学的な環境変化による構造の差を 示した。これは第2章図2-7に 示したとおりであり,(a)海水中の とき;塩分綿毛化構造,(b)きわめ て低い電解質濃度(淡水中)のと き;非塩分綿毛化構造,(c)中間的 電解質濃度(汽水中)のとき;分 散構造などである。ここで,(a),



(a) edge-face floc- (b) edge-edge culated but dispersed flocculated



(c) edge-face floc (d) edge-edge culated and aggregated flocculated 図 3-3 粘土サスペンジョンのモデル

(b)の区別は沈降時の粒子間に作用する電気的な力の差によるもので、海水のように高電解質濃度 中では平行化作用が(b)の淡水のときより高く、一部に面一面接触がみられ、段階づけされたオー プン配列を作るためであるとされる。 van Olphen(1963)¹⁰⁾ はコロイド化学的研究から粘土サス ペンジョン中の粒子の種々の様相をまとめ、図3-3のような端一端、端一面接触した綿毛化モ デルを示し、いくつかの粒子が面一面接触したものからなっている(c),及び(d)などにアグリゲー トという術語を与えた。

実験室的に準備された単一の粘土鉱物からなる土構造の電子顕微鏡観察から,液相中の塩分濃度のみでなく,粘土鉱物の種類や粘土含有率などによっても影響されることが明らかになっている。SidesとBarden(1971)¹¹⁾ はカオリナ

イト、イライト、モンモリロナイトの分散 や綿毛化した試料の微視的構造から、粘土 の表面活性が土構造に重要な影響をもつこ とを示した。またO'Brien(1971)¹²⁾ は実 験室で準備したカオリナイトとイライトの 研究から、粘土含有率が大きくて淡水中の カオリナイトの綿毛化構造と、粘土含有率 が小さくて海水中のイライトの綿毛化構造と はほとんど違いのないことを見いだした。 こ



図3-4 階段状カードハウス構造

のときの構造を階段状カードハウス(図3-4)と呼んでいる。 Sloane とKell(1966)¹³⁾は締固めた カオリン粘土の観察から,粘土の構造は局所的にみると面一面配向した粒子からなることを示し, この配列を説明するためにフックハウス(図3-5)という言葉を使っている。この観察は, Smalley と Cabrera(1969)¹⁴⁾によって も賛同されてお り、機械的に締固められたカオリンの階段状面一面配 列を述べている。Aylmore と Quirk(1959)¹⁵⁾はイライ ト粘土の観察から、このように面一面配向した一群の 粒子が構造中に分散していることを示し、これに多分 散構造(turbostratic)(図3-6)という名称を与え た。Smart(1967)¹⁶⁾ や Sides と Barden(1971)¹¹⁾はカ オリン粘土中の多分散構造を確認し、これに粘性土の 構造の一般化されたものとしての地位を与えている。 さらに Smart(1969)¹⁷⁾ は粘土鉱物の集合の程度を評 価して図3-7のように(a)重ね合せ、(b)端部での接 合、(c)相互構造の結合という3段階を示し、(c)で最密 構造を作ると述べている。



図3-5 ブックハウス構造



図3-6 多分散構造

また Yong と Sheeran (1973)⁵⁾は粒子が一般的 にペッド状で存在し,単一 粒子の相互作用は重要で ないことを強調している。

これらの構造モデルは

板状粘土粒子の2次元的モデルであるが、 Tan(1957)¹⁸⁾は粘土粒子のネットワークの 概念を3次元的に描いて高く評価された。 さらにPusch(1970)¹⁹⁾は種々の粒径の粘土 粒子の接触モデルを図3-8のように示し 変形機構の観点からの説明も加えている。

以上のモデルは実験室的に準備された単一 鉱物からなる粘土の構造である。しかるに, 目然に堆積した粘性土は,その堆積期間中に 作用する数多くのファクターの複雑な相互作 用を受けており,特に粘土の量,鉱物種,液 相の電解質濃度,堆積の速度と経過時間など が考えられ,特別な考慮を払う必要がある。



(a) overlapping (b) bonding (c) intergrowth
 図3-7 集合のタイプ



図3-8 立体構造モデル

Rosenqvist(1959)²⁰⁾によれば透過型電子顕微鏡を用いたオスロ粘土の観察から,カードハウ

ス構造の存在を実証したが、最近の走査型電 子顕微鏡を用いた広範な観察によって、単一 粒子での相互作用は極端にまれであり、ペッ ドを形成しているものとされている(Barden と Sides, 1971²¹⁾, 松尾と嘉門, 1973⁴⁾)。 Emerson(1959)²²⁾は土壌学的立場から、1 次 鉱物や有機物を含む構造モデルを図3-9の ように示し、粘土鉱物が結合剤として作用し ていることを明らかにした。Pusch(1973)²³⁾ はスカンジナビアの冲積粘土において、粘土粒 子はペッドを作り微細な板状粘土粒子の鎖で つながれており、



図3-9 土壌の集合モデル

海水中で堆積した 粘土は密でかつ大 きいペッドを作り大 きい間げきをもっ ている。一方淡水 中の粘土の堆積は 相対的に内部間げ





organics

(a) freshwater clay
 (b) marine clay
 図 3 - 10 ペッド配列モデル

きの多いペッドを作りペッド径は小さく、ペッド間の間げきも小さいものであるとしている(図3-10)。 このように、粘土粒子の1つ1つを識別することは困難であり、また無意味であり、むしろ不規則に配 列してペッドを形成していることにこそ重要性があると指摘されている(Mitchell, 1959²⁴⁾; Bow-

Jes, 1968²⁵⁾; McGown, 1973 ²⁶⁾)。 Dudley(1970)²⁷⁾ は粒 状粒子間の支柱 (Buttress) の存在を示し(図3-11), 一 般に微細なシルトと粘土とか ら成り立っていると述べてい る。図3-12はCollinsとMc-Gown(1974)²⁸⁾によるもので ある。これまでの構造モデル



(a) aggregated clay (b) grain arrangement arr

(b) ring buttress arrangement

図3-11 粗大粒子の表面状況



(a) irregular peds linked by connector assemblages

ked (b) regular peds (c) interweaving es interacting with bunches of clay silt or sand grains with silt inclusions 図3-12 ペッドの状態

interweaving

を整理して広範な種類の粘性土の構造の観察から、出現するパターンを忠実に表わすために基本 構造モデルを提示した。図はペッド(アッセンブレジという術語を用いているが)の1つ1つの 境界が不明瞭な場合の構造表現に適しているようである。

土の構造のうち間げき空間の特性については,その径や形状,方向性などに関して取り扱われて おり,これらの特性に応じて分類されている。間げき径の分布の測定や分類は,Brewer(1964) ²⁹⁾,Lafeber(1965)³⁰⁾, Ларионов (1966)²⁾, Collins とMcCown(1974)²⁸⁾, Mc Connachie (1974)³¹⁾,Smart(1975)³²⁾,Yong(1975)ら³³⁾によって実施されている。これらは間げき空間 が土構造の境界を形成し,ペッドと密接に関連するゆえに分類の必要性が強調されるものである。

以上のような構造モデルは、粘土・シルト・砂分の集合体としての粘性土の、ある特定の部分 における構造形態を説明したものである。これらはあくまで定性的なものであって、土の力学的 条件と直接結びつくものではない。よって3.1で述べたように、土の力学的挙動を微視的な考察か ら説明するためには定量的な表現が望まれている。それには構造モデルの単純化によって全体を 網羅するように努める必要がある。

3.3 研究のための手法について

3.3.1 研究機器とその適用性

従来から取組まれている多くの土構造に関する研究では各種の手法が駆使されてきた。各研究 機器の利用の適否は微視的考察のオーダーの相違や着目する範囲等に基づいて検討されるべきで ある。

最近では徐々に陶汰されつつあり,主なる研究機器としては土構造を直接識別しうる電子顕微 鏡や,分析面の全体情報を容易に得ることのできるX線回折などがあげられる。土構造判定のた めの代表的な分析機器について,その適用性を比較検討したものが表3-2である。本研究にお いては主要分析機器として走査型電子顕微鏡を用いたが,以下にその原理と機構を簡単にふれて

				•	F	
	電 子 走 査 型	顕 微 鏡 透過型	X線回折	偏光顕微鏡	ポ ロ シ メーター	その他
応用原理	電子線によ 波 速電圧: 分解能50 名 倍率×10 から可能	る直接観察 0.12~0.04A 5~150KV 分解能2A 倍率 × 500,000 程度まで 可能	X線の回折 強度を利用 する 波長:10~ 0.1 Å	可視光線の 偏光度を利 用する 波長: 200 <i>μm</i> 倍率× 300 程度まで 可能	水銀等の 正 力 ア と 表 の の 用 し た 間 測 定 を の た 田 市 の 入 の た 正 あ 、 の た た 面 る し た の の し て 、 の し て 、 の し て 、 の し て 、 の の し て 、 の の し て 、 の の の の し て 、 の の の の の の の の の の し て 、 の の の の の の の の の の の の の	音率, 電気 、 で 、 で 、 低 な 、 低 よ の 測 定 、 低 よ の し 、 低 し 、 低 し 、 低 し 、 低 し 、 低 し 、 低 し 、 低 し 、 の 、 、 、 、 、 、 、 、 、 、 、 、 、
					$d = -\frac{4i\cos\theta}{p}$	
粒子の形状判定	可能	5 µm 程度 の粒子以下 は可能	不可能	シルト径粒 子以上は 可能	不可能	不可能
粒子の大小観察	可能	5 µm 程度 の粒子以下 は可能	不可能	シルト径粒 子以上は 可能	不可能	不可能
粒子の配列の判定	可能	可 能 水分を保持 してままで 可能の場合 がある	可 能 定量的な扱 いが容易	可能	不可能	可能
間げきの判定	粒子間また は粒子内間 げき	粒子間また は粒子内間 げき	不可能	粒子間の間 げき	可 能 間げき分布 を決めうる	一部可能

表3-2 土の構造判定のための代表的分析機器の比較

おきたい。

走査型電子顕微鏡はKnoll(1935) によって考案され,戦後特にCambridge大学のグループにより研究開発された。³⁴⁾ その原理は電子線を集束して電子プローブを作り試料面上を走査させ,図 3-13 に示すような試料内から出てくる情報(反 射電子,2次電子,特性X線,散乱電子,吸収電 primary electron

37電子, 2((電子, 特性X線, 散乱電子, 吸収電子, その他)を捕捉し増幅して, これをブラウン 管上の走査と同期させることによってCRT像あるいはTV像として観察するものである(図3-14 参照)。

走査型電子顕微鏡は従来の透過型電子顕微鏡と 比較して,焦点深度が大きく,立体観を持った像 がえられ,試料面上の走査範囲も広く,供試体の 作製が容易であるなど数々の利点を有している。 本研究に用いた走査型電子顕微鏡は日立製作所S SM-2型,明石製作所MSM-102型である。





捕捉情報は2次電子を中心としているが、MSM-102型はその他に特性X線を $S_i(L_i)$ 半導体 検出器の連結によって解析し、X線マイクロアナライザーとして元素分析も可能となるようにグ レードアップされている。これは特に第5章における多価カチオンによる安定処理機構の究明に その偉力を発揮するものである。

3.3.2 試料作成における問題点

分析機器を用いた微視的構造研究にあたっては,分析に至るまでの試料の調整方法に種々の問題点を包含しており,構造解析があくまでも試料の不撹乱状態での分析であるという前提から, これらに対してあらかじめ対策を講じておかなくてはならない。

問題点としてつぎの3点があげられる。

- 分析のための試料のサンプリング過程
- ・ 試料中の水分除去過程
- 分析表面の作成過程

以下にこれらの問題点を整理し、その解決の方策を述べる。

(1) 分析のための試料のサンプリング過程

応力履歴を経ること,特に応力解放に伴う膨張を避けえない。地盤のサンプリングによる応力 履歴はLaddとLambe(1963)³⁵⁾によって図3-15のようなストレスパスをとることが示されてい る。不撹乱試料といえどもこのような乱れを受けているものである。構造分析用の試料は室内試 験装置中から得ることが多いが、このときは図3-16のような経路となると考えられる。しかし ながらこれら過程での構造変化は以下の3つの理由からほとんど無視しうるものとされている。

- (i) 粘性土にあっては除荷に伴う体積変化量は相対的に微小であり,弾性変化とみなしうる。
- (ji) すべり面等の破壊後の観察の場合では、形成される破断面をそのまま検鏡試料とするので

応力履歴の影響を無視しうる。

(iii) 載荷状態下で試料中へ固化剤を注入して構造を固定化することは、粘性土試料ではほとん ど不可能である。





(2) 試料中の水分の除去過程³⁶⁾

分析のためには不可避的に水分の除去(乾燥)過程が入るものである。ところが土試料は水分 を含んだ状態で存在し、特に粘性土にあっては粘土粒子と水との相関こそが重要なファクターで ある。このような観点から含有水分の除去について種々の方法が検討されている。

(i) 目然乾燥法, 炉乾燥法一試料の含水比状態に依存して体積収縮量は大であり,構造の乱れ は著しい。炉乾燥法の方は急速に乾燥させるため試料の表面部分の乱れは大きいが,外部が殻と なって内部の構造を保存する効果があるとされている。また不活性粘土では影響は少なく最大8 %程度である。

(ii) 凍結乾燥法一試料を凍結し低温真空乾燥を行う。新たに開発した手法は、まず試料に溶媒 置換を実施する。その順序は水→メチルアルコール→アセトン→イソペンタンである。このよう にするのは試料溶液の表面張力と沸点を下げるためである。そして最後のイソペンタン液中に試 料を保持し、これを液体窒素によって-130℃まで冷却する。その後あらかじめ同様に冷却して おいた凍結乾燥台上に試料を置き、低温真空中でイソペンタンを昇華させる。このような方法で は試料と液体窒素とが直接には接触しないから、冷却時に発生する窒素ガス膜によって生じる氷 の結晶による乱れは除去されている。用いた装置の略図は図3-17のとおりである。試作した凍 結乾燥台の特徴は、①断熱膜による熱伝導の防止、②台重量を大にして熱容量を高めている、③

- 52 -
乾燥後の温度コントロールをヒーターに て行い,試料取り出し時の温度勾配をな くして試料表面への結露を防止すること ができる等である。

(iii) 臨界点法-これは物質の臨界点, すなわち気相・液相・固相の3相状態条 件下で乾燥するものである。水の臨界点 は圧力225気圧, 374℃であるため,通 常は炭酸ガス(臨界点73気圧, 31℃) までの溶媒置換を行っている。そのため にはエチルアルコール→酢酸アミル→液 化炭酸ガスへの置換を必要としており,



かつ昇華時の圧力の高さから構造の乱れが避けえない。

(V) カーボワックス置換法一湿潤試料を 60 ℃に融解させたカーボワックス (ポリエチレングリコール,重合度 6000 程度) 溶液中に浸し,水分の置換と固化を行う方法である。粘土中の水分が完全にカーボワックスと置換するために要する時間は,粘土試料の大きさや含水比によって異なるが,1~2週間と相当長時間であること,カーボワックスの再結晶化に伴って構造が変化することなどから問題点の多い手法である。

上に述べた4つの水分除去法を場合に応じて使い分ける必要があるが,粘性土の構造を破壊す ることなく含有水分を除去しうる最良の方法は凍結乾燥法であると考えられ,本研究でもこの手 法を主として用いている。

(3) 分析表面の作成過程

分析のための表面を切り出す必要がある。せん断破壊後のすべり面観察など,既に表面がえら れている場合を除いてナイフ等で切り出すとか,破断面を人為的に与えるとかしなければならな い。この時もちろん構造は乱れるものであるが,これを極力防ぐために,

(j) ピーリング (Peeling)操作を施す (接着テープで作成表面を 50 ~ 100 回ひきはがし,乱 れた部分を取り去る手法であり, これにはテープのかわりにゼラチンを用いても場合によっては 良い結果を得た)

(ji) ポリッシング(Polishing)による(電気化学的または研摩材で機械的にみがくなど)

(iii) エッチングによる

などの方法がある。

本研究では(i)の手法を用いているが,他の手法と同様に切断による乱れの領域を判定すること

がきわめて困難である。しかしながら,あらかじめピーリング回数と観察表面との関係を検討す ることにより,接着テープで50回以上,ゼラチンで3回以上の操作で乱れの要素を相当除きえて いることが判明した。ピーリング操作の前後での走査型電子顕微鏡観察像の例は写真3.1,3.2 のようであり,乱れをほぼ完全に除去している。



なお,ピーリング後,導電性接着材で試料台にはりつけるが,この接着材(銀ペースト)は写 真3.3のような物質であり,板状粘土粒子との混同という初歩的ミスを避ける必要がある。



3.3.3 用いた試料作成法

前項で試料作成上の種々の問題点とその解決法について述べたが、本研究に用いた試料作成法 を走査型電子顕微鏡用試料についてまとめて示すと図3-18のような流れ図となる。

また観察面としては圧密試料について最大主応力面のH-断面,最大主応力方向のV-断面に ついてそれぞれ検討を行い,せん断破壊後の試料についても上記断面を用い,あわせてすべり面 の観察も実施している。なおV-断面については,最大主応力方向が走査型電子顕微鏡の画面の 上下方向と常に合致するように調整して観察撮影を行っている。





3.4 微視的構造の観察

種々の力学的な作用をうけた粘性土が、その微視的構造としていかなる表情を示すかという点につ いて明らかにしたものである。いわゆる自然粘性土は、シルト分・砂分の粒子をも含めて多種の 粘土鉱物から成り立っている。このために1つの粘性土の、ある力学的作用条件下での特性を代表 させうるような微視的構造は容易に決定しえない。ここでは種々の条件での様相を示すことによ って全貌の把握を行わんとするものである。

力学的作用条件としては、主として圧密とせん断過程を採用している。室内試験におけるスラ リー状の練り返しから出発して、側方拘束 K₀ 圧密試験を行っている。さらに一部は等体積単純 せん断試験を実施した。後者はせん断中に全体としての間げき比が変化せず、また有効応力を直 接測定することになるので、圧密時の構造変化とは一応切り離して、偏差応力による構造変化と して考えることができるものである。

3.4.1 単一粘土鉱物の微視的構造

粘性土を構成している代表的粘土鉱物として,2:1型のモンモリロナイト,1:1型のカオ リナイトをあげることができる。前者は活性粘土鉱物,後者は不活性粘土鉱物の代表である。わ が国の冲積粘土中に広く分布するものであるので,自然粘性土の構造を把握するための第1段階 として,これらの粘土鉱物が単体として存在する状態での微視的構造をあらかじめ明らかにして おく必要がある。

ところでわが国に産出するこれら単一粘土鉱物はその結晶性があまり良好ではない。特にカオ リナイトでは通常六角形板状鉱物といわれているが、電子顕微鏡写真でほとんど六角形状のもの は存在しなく、またX線回折図でも結晶性の悪さのためにピークの発現が良くない。ハロイサイ トの混在も多く、そのためにカオリナイト系粘土鉱物という意味のカオリンという名称で市販さ れている。結晶性の良いカオリナイトとして主にクラウンクレー(米国、南カロライナ州アンケ ン産;2μm 以下に調整されたもの)を用いた。

一方,モンモリロナイトでは泥水工法に用いられることが多いため,比較的良質のものを容易 に入手しうる。ベントナイトという名称で市販されている。

以上からここではクラウンクレー(一部市販の国産カオリンを用いた)とベントナイトを選定 し、これらを用いて微視的構造観察を行った。

カオリナイトの例を写真 3.4 ~ 3.9 に示している。カオリナイトの板状不定形粒子の 001 面が 圧密の進行に伴って(ここでは p = 12.8 kg/cm² までであるが) H – 断面で比較的よく観察さ れる。これは載荷に伴う粒子の平行配列の発達を示すものである。 V – 断面では微小粒子の団粒 化によるペッドの形成のためか粒子端部の出現は未発達である。ただカオリン粘土の場合にはブ



写真 3.4 カオリナイト, 圧密H -断面 *p*=12.8 kg/cm² ×2000

写真 3.5 カオリナイト, 圧密H-断面 *p*=12.8 kg/cm² ×5000

写真 3.6 カオリナイト, 圧密V-断面 *p*=12.8 kg/cm² ×2000



写真 3.7 カオリナイト. 圧密V-断面 p=12.8 kg/cm² ×5000

写真 3.8 カオリン粘土, 圧密V- 断面 p=0.4 kg/cm² ×5000

写真 3.9 カオリン粘土,圧密V-**断**面 *p*=12.8 kg/cm² ×5000



写真 3.10 モンモリロナイト, 圧密H-断面 *p*=0.4 kg/cm² ×5000



写真 3.11 モンモリロナイト, 圧密 V -断面 *p*=0.4 kg/cm² ×5000



写真3.12 モンモリロナイト, 圧密H-断面 *p*=12.8 kg/cm²×5000



写真3.13 モンモリロナイト, 圧密V-断面 *p*=12.8 kg/cm² ×5000

ロック状の発達が観察される。

モンモリロナイトの例は写真 3.10~3.13 である。 モンモリロナイトは, 粒子端部でゆがみ やまくれあがりがみられ, また一方で視野全体に凹凸のきわめて少ない状況を示し, 明確な構造 の形成は観察されえない。モンモリロナイト粘土では非乾燥試料を用いた構造研究によるべきで あることの示唆ともみられるが, 現実には泥水工事に伴う処理土や第3紀層地すべり粘土などを 除いて, モンモリロナイトの単一鉱物組成は現場ではほとんど出現しないので, 乾燥試料による 構造研究を容認しうるものである。

このように、単一粘土鉱物系においても土構造の出現形態は基本モデルに示すような単純なも のではなく、カオリナイト系におけるようなペッド化をきたしたブロックとしてのモデルが正統 である。次項においては自然粘性土の構造を取り扱うが、ここで述べたような単一粘土鉱物系の構 造が、目然粘性土中の粗粒子分を結合させる1種のバインダーとして機能し、ペッド化をもたら すことが予想される。

3.4.2 自然粘性土の微視的構造

目然粘性土として超軟弱粘土である大阪ヘドロや大阪南港粘土を用いているが、その構造観察 結果は写真 3.14 ~ 3.19 のとおりである。

これらは界面吸着イオンや有機物の作用によって凝集体(ペッド)を形成している。圧密の進行に伴って定方向を示すようになることが、V-断面の写真から明瞭に観察される。

また生じるペッドの状態を立体的に観察するために、5度の傾斜角面で同一位置を走査させス テレオ写真として表わしたものが、写真3.20, 3.21である。実体視することによってペッド粒 子の奥行をもった観察が可能である。



写真 3.14 大阪ヘドロ , 圧密H-断面 *p*=0.4 kg/cm² ×5000



写真3.15 大阪ヘドロ, 圧密V-断面 *p*=0.4 kg/cm² ×5000



写真3.16 大阪ヘドロ, 圧密H-断面 *p*=12.8 kg/cm²×5000



写真 3.17 大阪ヘドロ, 圧密V-断面 *p*=12.8 kg/cm² ×5000



写真 3.18 大阪南港粘土, 圧密V-断面 *p*=0.4 kg/cm² ×5000



写真 3.19 大阪南港粘土, 圧密 V - 断面 *p*=12.8 kg/cm² ×5000



写真3.20 大阪南港粘土のステレオ写真, 圧密H-断面, $p = 3.2 \text{ kg/cm}^2 \times 3000$



写真3.21 大阪南港粘土のステレオ写真, 圧密V-断面, $p = 3.2 \text{ kg/cm}^2 \times 3000$

さらに南港粘土の場合特徴的に観察される事項としてボール状物質の配列がある。写真 3.22, 3.23 に示されるようにボール状物質(等方晶体であることからパイライト; F_eS の結晶と考え られる)は集合体を作って存在し, Hー断面では平面的な広がりを持ち, ボールの各点は有機物 で一部接合されている。よってVー断面を観察すればそれらは列状にならんで出現するはずであ る。写真 3.23 はこのことを証明しており, このパイライトのボール状物質の配列は逆に圧密供 試体のHー断面, Vー断面の判定のための1つの基準を与えている。なお, パイライトは臨海部 冲積粘土中には一般によくみられ, 特殊な例では結晶の生長によって直径が 10~30 cm に及ぶも のも発見されている。

せん断時の構造変化は写真 3.24 ~ 3.27 のとおりである。これはさきに述べたように等体積単 純せん断試験(ひずみ

速度 0.01 %/min ~ 0 0.06 %/min) を行っ て, せん断破壊させた 後の V - 断面である。 なお, 主応力方向はせ ん断前のものである。 試験結果は図3 - 19 で あるが, 破壊時の供試 体は図の e1, e2 の状 態にある。すなわち, 限界状態(限界間げき



比)線上にあると考えられる。 e1 状態から e2状態への圧密によって粒子の配向がみられるが, せん断によりその配向が一部減少していることが観察される。単純せん断では明確なすべり面が 発生せず,全体としての変形であるため一定方向への配向が生じないことを示すものである。

ところで自然粘性土の構造観察において,粘土粒子が均一に分散し1つのマトリックスを形成 しているものとして,必ずしも常に代表させうるとは限らない。自然粘性土中には,粒径が50 µm 以上に及ぶ風化の進んだ石英,長石,雲母などの1次造岩鉱物をはじめとして,ケィソウ土, 有孔虫,パイライトの集合体などがいたる所にみられ,自然粘性土の連続体マトリックスに不連続 性を与えている。この例を写真3.28~3.38に示した。これら特殊物質は力学的作用を受けた自 然粘性土の変形挙動,特に微視的構造特性におけるペッドの変形に少なからぬ影響を及ぼすこと が予想される。しかしながらこれらの物質が観察視野の中でもローカルの場所に散在するもので 占有体積的には微小であるため以後の定量的表現には一応無視して考察を行っている。



写真3.22 ボール状物質の配列, 圧密H-断面 *p*=12.8 kg/cm²×1400



写真3.23 ボール状物質の配列, 圧密V-断面 *p*=12.8kg/cm²×1400



写真3.24 大阪南港粘土の単純せん 断,V-断面 $q_N=0.4 \, \text{kg/cm}^2 imes 2000$



写真3.25 大阪南港粘土の単純せん 断, V-断面 _{ØN}=0.8 kg/cm² ×2000

写真 3.26 大阪南港粘土の単純せん 断, V -断面 *σ_N*=3.2 kg/cm² ×2000



写真 3.27 大阪南港粘土の単純せん 断, V-断面 *σ*_N=12.8 kg/cm² ×2000



写真 3.28 立方体物質(石英) × 2000



写真 3.29 風化単一粒子(石英) × 20000

> 写真 3.30 風化単一粒子(長石) × 7000



写真3.31 雲母 ×2000

写真3.32 ケイソウ土 ×2000

写真3.33 ケイソウ土 ×1000



写真 3.34 ケイソウ土 ×5000

写真 3.35 有孔虫 ×500

写真 3.36 放散虫 ×2000



写真3.37 パイライト ×3500



写真3.38 パイライト ×10000

3.5 工学的性質との関連性

3.5.1 定量的表示法

微視的構造に関する研究を巨視的な力学挙動へと展開するためには,その構造の定量的な評価 方法の確立が必要とされる。研究者によって異なる種々の方法が用いられ,適当な表示法はみあ たらない。これまでに用いられている定量的表現の手法を整理すると以下のようである。

(1) Kozeny-Carman の式を用いる方法(Lambe,1958⁹⁾など)

締固め土に対して、巨視的パラメーターである透水係数に着目し構造項K₀S2で整理する。

すなわち,次式に基づいている。

$$k = \frac{1}{K_0 S^2} \frac{e^3}{1+e}$$
$$= \frac{C_s \tau_w}{\eta T S^2} \frac{e^3}{1+e}$$

ててに,

- k:透水係数
- e:間げき比
- Yw: 水の単位体積重量
- η:水の粘性係数
- S:単位体積あたりの土粒子の表面積
- Cs:形状係数(0.5:球状,0.33:棒状:0.4:標準)
- T:流れの屈曲線(有効流路長/試料長)

この式の基本条件は土粒子が均等粒径であること,流れが層流であってダルシー則が成立すること,粒子間に作用力がないこと等である。これら条件から明らかなように,この式は飽和浸透における毛管屈曲度の概念を導入した巧みな表現である。しかしながら,透水係数の測定はオーダーのばらつきを伴うものであるし,粘性土の物理化学的特性,特に間げきイオンの種類と量とに強く影響されるなど,一応の目安とはなるものの,値そのものにはそれほどの意味をもたない(Olsen, 1962³⁷⁾)。

(2) 光学顕微鏡を用いる方法(Wu, 1960³⁸⁾ Morgenstern と Tchalenko, 1967³⁹⁾など)
 偏光顕微鏡を用い目然粘性土のすべり面を観察して、ニコルプリズムを用いた偏光比β、

β = I_{min} / I_{max}
I_{min} :最小透過光強度
I_{max} :最大透過光強度

を定義し半定量的に求めたものである。完全配向で $\beta = 0$, ランダム配列で $\beta = 1$ となるが, 透 過光強度は結晶の光学軸のずれ, 鉱物の反射指数の差, 断面の厚さ等に依存し, 誤差も大きいた め今日ではほとんど使用されていない。

(3) 相対的粒子接触の方法(Lafeber, 1966³⁰⁾)

光学顕微鏡写真を分析し、粒子と間げきの出現の程度から、これらの成分パターンの空間分布 をグラフィック表示したものである。構造の経時的な変化を定量的に比較するには全く無力であ り、(2)と同様ほとんど用いられていない。 (4) X線回折による方法 (Meade, 1961⁴⁰⁾, Martin, 1966⁴¹⁾, Quigley と Thompson, 1966⁴²⁾, Yoshinaka と Kazama, 1973⁴³⁾など)

結晶性の大きい板状粘土鉱物のX線回折のピーク強度,ピーク面積,これらを用いた構造指数 (FI),配向比(002/020)などを用いて方向性ならびにその変化を表現する。特にFIは,

$$FI_{h} = \frac{2H_{v}}{(H_{v} + H_{h})}$$
 (ピーク高さによる)

$$FI_a = \frac{2H_v W_v}{H_v W_v + H_h W_h}$$
 (ピーク高さと面積による)

のように図3-20を用いて表わされている⁽³⁾ β と同様に完 全配向でFI = 0, ランダム配列でFI = 1となる。 この方 法は供試体の整形や研摩方法の差によって測定値に変動が 大きく,結晶性の悪い粘土鉱物や,多種類の粘土鉱物から なる自然粘性土などでは適用がほとんど不可能である。

> (5) 極点図を用いる方法(Lafeber, 1964⁴⁴⁾, Borodkina と Osipov, 1973⁴⁵⁾など)



(a) V-section (b) H-section 図3-20 X線回折図の読みとり

板状粘土粒子の配列状態を粒子底面方向としてその極点

で代表させ,それをステレオ投影したものである。配列状態の表現としてはわかりやすい方法で あるが,定量的表示とはなりがたく,図表の作成と判読に熟練を要するという欠点をもっている。

(6) 電子顕微鏡を用いる方法(Foster, 1973⁴⁶⁾, Tovey, 1973⁴⁷⁾, Matsuo と Kamon, 1973³⁶⁾, McConnachie, 1974³¹⁾など)

(j) 粒子配列の配向度を表わすパラメータ (projection, area, count, length, breedth, pore size など)を測り, これによって微視的構造を記述する。

(ji) ステレオ写真から光透過法(Optical Transform Method)を用いて粒子の空間座標を測定し,配列状態を知る方法。

(iii) ペッド粒子の傾斜角頻度図から、ベクトル和、ベクトル方向を測定し、力学的特性との相関で構造を示す方法。

以上6種の方法は,あくまで微視的な観点から土粒子の配列あるいは間げきの出現の仕方など に着目し,結果として地盤の構造の定量的表現(代表値)を試みたものである。それぞれ長所短 所をもっているが,比較的短所が少なくて,かつ土そのものの姿を忠実に示している電子顕微鏡 を用いた方法を中心に次項以下において詳述し,土構造の定量的表示を通じて工学的性質との関 連性を明らかにするものである。なお,解析されるサンプルが「微視的オーダ」であるがゆえに取 り扱いに慎重さが要求され,主観的判断や個人誤差の混入を避けた客観的表現が必要である。そ のため、ここでは電子顕微鏡による観察を測定数の増加と測定位置のランダム化に極力留意して 実施したものである。

3.5.2 M値による構造表現

ベクトル表示としてのM値(ベクトル和)によって粘性土の構造を表現するものである。これ まで砂粒子の一部に用いられている Curray(1956)⁴⁸⁾の方法に基づいている。

まずはじめに力学的な作用で土構造に変化を与えた供試体について走査型電子顕微鏡でV-断面を任意に観察し、えられた写真から粒子傾斜角 θ_i を測定する。 すなわち最大主応力方向をN-

S軸として、 θ_i については各単一粒子、 特にシルト径の粒子の長軸、または板 状粒子の端部線のN – S軸に対する傾 き角をもってする。図3 – 21のとおり である。5度の間隔での傾斜角の出現 頻度を視野の全粒子数の比で表わすと図 3–22のようになる。これらの図は圧密 時の挙動を示しているが、圧密の初期 にはほとんど定配向を示していないの に対して、圧密の進行と共に最大主応 力面に平行な粒子長軸および端部線の 配向が顕著にみられる。ここで傾斜角



分布の測定にV-断面における頻度分布のみをとる理由は、粘土粒子は板状およびペッド状を 呈するものが多くH-断面では粒子端部の配列方向の優先性がおこりえないためである。これ は図3-22のg),h)に例示しているが、明らかにH-断面での粒子端部の出現は観察面に対し て全方向的に近いといえる。図3-22のa),b)は練り返し後静置した試料であり、c),d)は 25.6 kg/cm²まで圧密したものである。 両者の差が圧密作用による構造変化であるが、この 差を定量的に示すものとしてベクトル表示(ベクトル方向、 $\overline{\theta}$ 、ベクトル和、M)を用いるこ とができる。 $\overline{\theta}$ とM値はつぎの式で計算される。

$$\overline{\theta} = \frac{1}{2} \tan^{-1} \frac{\Sigma n_i \sin 2 \overline{\theta}_i}{\Sigma n_i \cos 2 \overline{\theta}_i}$$
$$M = \frac{100}{\Sigma n_i} \sqrt{(\Sigma n_i \sin 2 \overline{\theta}_i)^2 + (\Sigma n_i \cos 2 \overline{\theta}_i)^2}$$

- 73 -

n_i:頻度図の5度の間隔ごとに含まれる粒子数

 $\overline{\theta}_i$:それぞれの間隔における平均方向で -90° ~+90°まで変化する M値は $0 \sim 100$ %まであり、ランダム配列のときは粒子方向がおのおの消しあって 0%となり、 完全配向のときは 100%となる。 $\overline{\theta}$ 値は鉛直方向に対する全粒子端部の優先傾斜角を示すもので あるが、土構造における配向の程度を表現するものではない。そこで以下の考察ではM値のみを 用いて行っている。

なお、一般の目然粘性土のようにシルト径を含むような場合には、それら粗大粒子の影響を無



図 3-22 粒子傾斜角頻度図

視しえないため表3-3のような重み係数を付与している。 いま識別しうる粒子径の下限を0.1~0.5 μm として,カオ リナイトの場合の各粒子径が約1μm 程度以下であることか ら,単一粘土鉱物の場合における大きさを1と仮定している。 また前述したペッド粒子については,判別しうるすべての粒

表3-3 重み係数

Particle size	Weighting	
$1 \sim 4 \mu m$	×1	
$5\sim 8 \mu m$	$\times 2$	
$9 \sim 12 \mu m$	×3	
$13 \sim 16 \mu m$	$\times 4$	

子を読みとっているから, ペ ッドを構成している粒子1 つ1つの配列の変化を表現 しているものである。

さて, 圧密・せん断時の 土構造の変化をM値を用い て表わしたものが図3-23 である。圧密時については クラウンクレーと南港粘土 のM値の平均,単純せん断 時については南港粘土のみ のM値を示している。圧密 時ではM値の分散が図でみ



るように相当大きくなっている。しかしながら用いた2種類の土試料に対するM値はこの分散の 中に含まれてしまっており、土の種類(2種とも粘性土であるが)や間げき比の差にもかかわら ず、一つの範囲に統合される傾向を示している。最小目乗法によってえられたM~log P関係は

 $M = 0.13 \log p + 0.26$ (ただし、 $0 \le M \le 1$ とする)

のように表わされる。これから、M = 0 (0%)、1 (100%)のときの載荷重 p はそれぞれ約 10^{-2} 、 10^{5} kg/cm² となり、通常の 1 ~ 5 kg/cm² 程度までの荷重範囲では粒子の完全配向がおこ りえないことを示しており、ペッドを形成して挙動するものである。

せん断時については破壊時のM値をせん断前の圧密荷重 P0 に対してプロットしている。せん断 によってM値の低下をきたしている。供試体をせん断破壊するとすべり面に沿った粒子の配向が みられるとされているが、これはすべり面のごく近傍のみであり、供試体全体の配向性は減少す ることを示している。せん断変形によって粒子端部の回転が生じることに起因するものと考えら れる。なお、測定に用いた供試体の等体積単純せん断試験の結果は図3-24のとおりである。図 中の矢印はストレスパスを表わしており、破線は限界状態(せん断破壊時の限界間げき比線)を





のM値の減少がみられない。除荷の弾性変形では粒子配列が変化しないことの傍証とも考えられ る。さきに述べたようにM値はある範囲にばらつくものであるが,図のM~ log P曲線は巨視的

- 76 -

1 1.3

i

 $\dot{\eta}$



圧密挙動を予想以上に表現しているようで あり、構造表現の状態量としての*M*値の有 効性が認められる。

3.5.3 ペッドによる構造表現⁴⁹⁾

3.2で述べたように構造パターンは粘 土鉱物の単一粒子として挙動するのではな く,ペッドの形状をとっている。そのため このペッドの出現状況ならびに変形挙動を 把握することが肝要である。

ペッドの観察はM値と同様にV-断面,

すなわち試料の堆積断面とする。1つの検鏡供試体(サイズは約8mm平方)から写真撮影面を

図3-27のようにX-、Y-方向ともに5~6枚の写真を 無作意にとり、1つの力学的条件に対して約10個の検鏡供 試体をとっている。電子顕微鏡の観察倍率は×500に統一 して解析したが、これは主として1~50 μ mの大きさのペ ッド粒子を観察することになり、粘土分とシルト分の相関



にもとづくペッドに着目していて、砂分については考慮の範囲外である。

得られたペッドの観察写真は写真 3.39 ~ 3.43 のようで ある。ペッドの形状は目然堆積時の角ばった形から,圧密 の進行と共に角がとれて滑らかな球形へと変化している。

ペッドの粒径の識別にはつぎの方法を用いている。電子 顕微鏡写真からペッドの形状を,例えば写真3.39から図 3-28のようにトレースして,各ペッドの径を図3-29の ようにH-方向,V-方向について測定する。このような 定方向径はGreen径とも呼ばれるが,電子顕微鏡写真から 粒度分布を算定するときによく用いられている方法であり, 写真でもわかるようにペッドの形状が不均一で長軸・短軸 の識別が困難な場合最も適当な手法である。

(1) ペッドの頻度分布

測定されたペッドの粒径は 0.2 μm から最大 150 μm ま でである。これらの頻度分布(H-方向径, V-方向径)



図3-28 ペッドのトレースの例



図 3-29 定方向径



写真 3.39 ペッドの観察 自然沈降堆積時, V-断面 × 500



写真 3.40 ペッドの観察 圧密V-断面, p=0.5 kg/cm² × 500



写真 3.41 ペッドの観察 圧密V-断面, *p* = 1.0 kg/cm² ×500



写真 3.42 ペッドの観察 圧密V-断面, *p* = 4.0 kg/cm² ×500



写真 3.43 ペッドの観察 圧密V-断面, *p* = 12.8 kg/cm² × 500

を示すと図3-30, 3-31のように なる。曲線形は電子顕微鏡による粒径 測定に特有の左の方への偏りを示し正 規分布をなしていない。グラフからD₅₀ (これ以下の粒径のペッドの数と、こ れ以上の粒径のペッドの数が等しい粒 径)とDmod(全ペッドの平均粒径)と を読みとると,それらは約+4μmの 偏りをもち D_{50} が曲線のピークの右方 へのずれを示している。この状況は圧 密荷重の増加によっても同様な傾向を 有しているが、曲線の形状が尖ってく る,すなわち偏差が少なくなる傾向を もっている。なおD50は10µmから19 μm程度であり、これはさきに定義した ペッドの粒径からすればメゾペッドの



領域である。

以上に示したペッドの分布に対し て,同じ試料を完全分散処理を行っ てその分布を求めたものが図3-32 である。粒径は同様の手法で測定さ れているが,図中の黒丸の自然堆積 時の状況と比較して,完全分散では 全くその粒度分布を異にしているこ とを示している。粘性土の自然堆積 がペッド状であることが明白である。

さらに定方向径の比 V/H を個々 のペッドについてとったものが図 3 -33である。載荷重の増加に伴って 当然のこととはいえ V/H が 1 から 0.7 へと減少している。すなわち, 圧密によるペッドの偏平化を示すも のである。これらの結果をまとめる と表 3 - 4,及び図 3 - 34 のように なる。

> (2) ペッドの形成と変形のメ カニズム

粘土コロイドのような分散系に電 解質が存在するとvan der Waals力 によってきわめて速やかに凝集が生じ る。ミクロペッドのように小さいペッ ドは,通常の撹乱や練り返し程度で は破壊されず,粘土スラリーの静置 後,粒子間力によって急速に平衡位 置に移動し,ミゾペッドやマクロペ ッドを形成しながら沈降堆積を行う ものである。そして堆積後は外部か らの力によって,単なる平衡位置か





ら、より安定な状態へ移行してゆく。ペッ ドの変形過程として図3-35のような模 式的表現が可能である。これはYong ら (1975)³³⁾によっても示されているが、 1次圧密中の変形は主としてマクロポア の減少とマクロペッドの変形に対応して おり、2次圧密的な時間依存挙動はペッ

表 3-4 ペッド径 D₅₀ の変化

	V-size	H-size	V⁄H
Sedimentation	17.3 µm	17.7 µm	0.97
$p=0.5 \text{ kg/cm}^2$	18.3 µm	18.3 µm	1.00
$p=1.0\mathrm{kg/cm^2}$	17.4 μm	19.2 µm	0.90
$p=4.0 \text{ kg/cm}^2$	15.9 µm	17.6 µm	0.91
$p=12.8 \text{ kg/cm}^2$	14.8 μm	18.0 µm	0.78

ド中のメゾポア, ミクロポアの減少ならびにメゾペッド, ミクロペッドの変形に依存するもので ある。

さらに,さきに述べた過圧密粘土における*M*値の特性からみても,除荷に伴う膨潤時のペッドの挙動は弾性的であり,粒子配列は不変とみなしうることから,膨潤はポア量の増大のみによっ

ていると考えることができる。



図3-35 ペッドの変形メカニズム

- 83 -

3.5.4 ポアによる構造表現

前項ではペッドに着目してその出現状況と変形メカニズムについて述べたが, ここではペッド と表裏一体をなしているポアについてとりまとめている。ポアにはペッド間に存在するマクロポ アと,ペッド内のメゾポア, ミクロポアに大別される。

ポアの測定には走査型電子顕微鏡の観察倍率を× 500 とし、ポア面積、ポア径、ポア形状等について考察するものである。

ポア分布の測定方法としては、このほかに不撹乱乾燥試料に対して水銀圧入法(ポロシメータ を用いる)や気体吸着法などがある。これらは乾燥試料に圧力を加えるためにポアを破壊する危 険性があること、特に前者ではインクビン効果によって微小のポアを過大評価したり、偏平なポ アに対してはポア径の算定に誤差が大きくなること、また水銀混入試料の廃棄処分がむづかしい ことなどの理由からこれら2つの方法は使用しないこととした。

(1) ポア面積

測定視野数,写真数を同一にしてポア面積を算定すると、総ポア面積は圧密の進行と共に減少 し、また除荷による過圧密比が大になるにつれて徐々にふえていく傾向がみられた。ここでポア体 積としなかったのは、写真撮影面の2次元像を取り扱っているからである。測定された各ポア面積 は2.5μm²から最大のもので1325μm²までである。

さて、微視的構造を表現する1つの指標としてポア面積比%をつぎのように定義する。

&は間げき比 e と類似のパラメーターであるとみなすことができる。 ここで上式の分母をペッド総面 積としているが,ペッド中にはミクロポアが含まれるので分子が必ずしもポア総面積に該当する わけではない。しかしながら,測定倍率の範囲ではミクロポアは測定限界外となることから上記 表現を行ったものである。

圧密時の間げき比 e と & との関係は図3-36のとおりである。 & は面積比であって,体 積比である e とは次元の異なるものであるが, この基本的差異は別として両者の関係はほと んど線形に近い対応がみられる。次式のよう になる。



 $e_a = 0.203 e$

上式が成立する以上,当然のことであるが e_a と log pの関係は図3-37のように $e \sim \log p$ 曲線

と似た形となる。過圧密試料における ea が e ~ log p関係に比較して過大であるが,除荷によるマクロポアの増大が顕著なためである。



また圧密試験よりえられた透水係数kとの関係は図3-38のとおりであり、€aおよびポア総面

積で k の変化をよく表わしている。

以上の結果から, 微視的構造観察にもとづくポア面積比%が力学的作用下における構造変化を 表現する状態量として1つの有力なパラメーターであるとみなすことができる。

図3-39,3-40はポア面積の出現頻度分布をとったものである。圧密の進行と共により小



さい面積のポアの増加が生じており,過圧密粘 土の場合は過圧密比の増大に伴って非常に小さ いポアの個数が減っていくのが観察される。

つぎにポア面積の平均値について検討する。 図3-41に示す $A_{m ean}$ はポア面積の算術平均値 であり、 A_{50} とはそれより大きいポアの個数と 小さいポアの個数が相等しいポア面積である。 $A_{m ean}$ の方が A_{50} より全般に大きな値をとる。 A_{50} については無載荷の状態を除いてほとんど 一定の値をとっている。それに対して $A_{m ean}$ は



圧密に伴ってほぼ直線的に減少し,除荷による過圧密比の増加によって逆に正規のラインに沿 て増大している。過圧密試料において生じるクラックやヒビワレがマクロポアの増大となり, Am eanの増大につながるものと考えられる。

(2) ポア径

ポアの出現状況に関し、ポア径についての検討結果はつぎのとおりである。

まず定方向径(V-方向径,H-方向径)を測定する。測定ポア径の範囲は最小 0.5 μ m から 最大 40 μ m までである。さきの定義ではメゾポアとマクロポアの境界を 10 μ m としているので, 測定ではメゾ,マクロポアに相当している。図 3 - 42,3 - 43 に V - 方向径の結果,図 3 - 44, 3 - 45 に H - 方向径の結果を示した。正規圧密の場合では V - 方向径は載荷重の増大と共に頻度 の山が左の方へ移るのがみられる。すなわち,間げきが圧縮されポア径が徐々に小さくなってい くことを示している。また出現頻度の山が尖ってくる傾向もみられる。一方,H - 方向径では頻 度の山はほとんど差がみられない。過圧密の場合の図 3 - 43 では過圧密比が増大するにつれてそ の頻度の山が右方へずれており,除荷による膨潤とともに間げき比が増大していく傾向をポア径 でも表わしている。これはH - 方向径の場合の図 3 - 45 にも同じ傾向がみられ,正規圧密のよう な塑性変形とは異なって,膨潤の場合は鉛直・水平方向にかかわりなくポア径が増大していくも のである。

(3) ポア形状

ポアの形状はきわめて複雑な形状をとっている。マクロポアで特に著しい。メゾポアなどの比較的小さいポアになると楕円形に近くなり,ポア空間の減少によってほぼ円形になっているポア も存在する。当初は圧密に伴って最大主応力方向(圧密方向)に長いポアが少なくなって,水平 方向に長いポアの増加を予想していた。そこで(2)のポア径のV/Hを算定したがほとんど傾向ら しいものはみられなかった。ポアの形状は複雑な様相を呈しているものであるから,細長比とい



図3-44 ポアH-方向径の頻度図(正規圧密状態) 図3-45 ポアH-方向径の頻度図(過圧密状態)

ったもので整理すべきであろう。 V 一方向径, Hー方向径にかかわらず,より長いサイズを より短かいサイズで割った値を集計して算術 平均をとったものが図3-46である。

すなわち,

V/H(V-方向径>H-方向径のとき)

H/V(H-方向径>V-方向径のとき)としたものである。



多少の変動がみられるものの正規圧密・過

圧密ともに直線で近似される。圧密荷重の増大に伴ってペッド間のポアは鉛直方向であれ,水平 方向であれ細長比の増大,すなわち偏平な細長い形状に変化することが示されている。

3.5.5 初期構造の差と工学的性質との関連

前項までは構造の変化過程が力学的な作用に伴ってどのように推移するかという点に着目して 定量的な表示を行ったものである。ところで、3.2 で述べたように構造モデルはその出発点にお いて界面イオンの種類と量,有機物や凝集物質の存在など種々の要因に依存して変化するもので ある。そのために,初期構造をあらかじめ変化させておくと,それ以後の挙動にも差を生じる。 そこで以下に述べるような方法で粘性土の構造を初期に変化させて,それらの構造の,力学的な 作用下での挙動について考察する。

(1) 初期構造の変化のための試料条件と調整法

つぎの4種類の試料を準備している。

(i) 非塩分凝集試料(No.1 試料)

水道水による洗浄(w = 1000 %,上澄み液除去3回)を遠心分離機(10000 rpm, 20 分間) にて行い,含水比を93%まで下げた試料。低塩濃度溶液(淡水)中において形成される分散構 造に類似のものとなる。

(II) 中間的塩分凝集試料 (No.2 試料)

洗浄(上澄み除去操作1回)後,含水比を124%まで下げた試料。中間的塩濃度溶液(汽水) 中において形成される構造をもつ。

(III) 塩分凝集試料 (No.3 試料)

試料の含水比を調整し単に練り返しただけのもの。高塩濃度溶液(海水)中において形成される 凝集構造に類似のものとなる。載荷する最終圧密荷重の相違によって表3-5のような8種の供 試体を作成したが、初期含水比の圧密挙動に及ぼす影響を調べるために表のような含水比の変化
表3-5 無処理試料の e_0, w_0

	the second s	
$p(kg/cm^2)$	e ₀	w ₀ (%)
0.1	4.21	159
0.2	4.26	161
0.4	4.06	153
0.8	3.69	139
1.6	3.47	131
3.2	3.76	142
6.4	3.36	127
12.8	3.22	122

をあらかじめ付与したものである。

(V) 凝集剤添加試料 (No.4 試料)

試料含水比を250%にし,凝集剤としてPAC(ポリ塩 化アルミニウム)を土の実質重量100gに対して,PAC 中のAlイオン0.01モルの割合で添加した試料。

なお,以上4種の試料の含水比が異なるのは,コンシス テンシーの違いによるためである。

圧密試料は標準圧密試験を行い,最終圧密荷重は0.1

kg/cm²から12.8 kg/cm²までの8種とした。 試料はま ず十分練り返した後, 圧密リング内に流し込み, 1時間半静置後圧密を開始した。一方せん断試 料は圧密非排水せん断を通常の一面せん断試験により実施した。

(2) 構造の差と圧密・せん断挙動

図3-47に4 試料の最終圧 密荷重0.1 kg/cm²のものの 沈下曲線を示している。図で は各試料の構造の相違が明ら かであり,凝集試料のNo.4 が 分散試料のNo.1 に比べて透水 係数が大きく,圧密が速く終 了していることが判る。これ はNo.4 試料の方がペッド径が 大きくマクロポアが多いため であることが容易に推測され る。さらに各試料の圧密沈下



曲線は, 圧密荷重の増大につれて2次圧密領域が拡大しており, 圧縮がまずペッドの移動によっ て起こり, マクロポアの減少に伴い移動が起こりにくくなる。よってペッド内部での再配列が起 こり, これが2次圧密に対応しているものである。つぎに図3-48は各試料の $e \sim \log p$ 関係を まとめたものである。No.3 試料ではさきの表3-5のように8段階の試料ごとに初期含水比を変え たが, 図3-48では0.1 kg/cm² の圧密終了時の間げき比のばらつきの差が初期間げき比のそれ に対して微小であることが判る。これは飽和含水比をこえた初期含水比の変動は圧密挙動に影響 を及ぼさないことを示しており,構造の相違のみに大きく依存することを表わしている。 図3-49 はKozeny-Carman 式の構造項 $K_0 S^2$ によって構造変化を表現したものである。塩濃度の差に



3 くNo.4 の順になっていることが判る。 これはある特定の大きさの粘土粒子から なる構造配列において,接触点の数は間 げき比で定量的に表わされる。そして構 造が同一であれば,せん断強度は間げき 比に依存する。一方,凝集されたペッド 粒子は粒子間引力が大であり,それだけ 粒子間の間げきが大きい状態で,分散試 料の低間げき比でのせん断強度に対応す ることを示すものである。さらにこの図 からは, 圧密荷重が増大し,初期構造の



せん断試験結果をまとめたものが図3-50である。 同一間げき比に対してせん断強度がNo.1 < No.2 < No.



違いによる影響が少なくなるにつれてせん断強度の差がなくなることが知られる。

(3) 圧密時のペッドの定方向径比について

3.5.3 と同じ手法によりペッドの定方向径を測定した。ただし、ここでは観察倍率を×5000 で統一し、 $0.1 \sim 10 \mu m$ のペッドを対象として粘土粒子相互によるペッドの変形に着目して検討 した。表3-6のとおりである。ペッド径はNo.4の凝集試料ほど大きく、また径の分布域が広い ものであった。 D_{50} については、さきに微視的構造のパラメータとしての有用性を示したが、定 方向径比 V/Hの頻度図を示す図3-51 からも明らかである。この図でもペッドが圧密荷重の増



大につれて偏平化することを示している。 またNo.1 試料では 0.1 kg/cm² の圧密から 偏平化が起こっているのに対して, No.4 試 料について実験誤差のあるものの 1.6 kg/ cm² あたりから偏平化が始まっているのが 判る。この p = 1.6 kg/cm² に対応する e

	load	V-size	H-size	V∕H
	(kg⁄cm²)	$D_{50}(\mu m)$	$D_{50}(\mu m)$	(D_{50})
	0.1	3.66	3.80	0.98
	0.2	3.59	3.88	0.94
	0.4	3.66	3.80	0.92
No. 1	0.8	3.80	3.84	0.92
sample	1.6	3.70	4.41	0.89
	3.2	3.63	4.44	0.85
	6.4	3.56	4.41	0.84
	12.8	3.41	4.76	0.79
	0.1	4.02	4.37	1.00
	0.2	3.91	4.52	0.98
	0.4	3.84	4.59	0.97
No. 3	0.8	4.02	4.48	0.98
sample	1.6	4.02	4.44	0.92
	3.2	4.09	4.73	0.90
	6.4	3.98	4.80	0.88
	12.8	3.84	5.16	0.84
	0.1	4.84	5.44	0.98
10.0	0.2	4.84	5.44	0.97
	0.4	4.94	5.51	0.96
No. 4	0.8	4.94	5.55	0.97
sample	1.6	4.84	5.48	0.96
	3.2	4.91	5.76	0.97
	6.4	4.69	5.97	0.92
	12.8	4.52	6.29	0.89

表 3 - 6 D₅₀ と V/H

を図3-48から求めてみると約2.1である。これはNa.1 試料で $p = 0.006 \text{ kg/cm}^2$, Na.3 試料で は $p = 0.1 \text{ kg/cm}^2$ の圧密荷重に対応し、土構造の相違を仮定した図2-27とも矛盾しない。

3.5.6 まとめ

粘性土の工学的挙動を微視的構造の見地から定量的に表現するための方途を述べたものである。 本節の検討でえられた成果を整理するとつぎのとおりである。

(1) 微視的構造の定量的な表示方法として,Kozeny-Carmanの式によるもの,光学顕微鏡に よるもの,相対的粒子接触によるもの,X線回折によるもの,極点図によるもの,電子顕微鏡に よるもの等についての利害得失をとりまとめ,これらのうちで最も現実の姿に立脚して表現しう るものとして,電子顕微鏡によるものを選定することができる。

(2) 個々の粘土粒子のならび方については,粒子傾斜角頻度からベクトル和のM値で表現し,正 規圧密・過圧密時のM値の変化が,1つの状態量として用いられることを明らかにした。

(3) さらにせん断時の挙動として,ストレスパスをM値で表わし,せん断変形によって粒子傾 斜角頻度が供試体全体としては減少することを示した。 (4) 粘性土の工学的挙動に関与する基本的単位は、実は粘土粒子の集合体であるペッドの形態 をとったものであり、このペッドの出現状況と変形挙動とを明らかにした。またM値の変化はペ ッド内部の粒子の挙動を示すものにほかならない。

(5) ペッドの出現状況については,沈降・圧密時の状況の観察と,定方向径を測定することによって,荷重の増大に伴ってペッドに偏平化をきたすことが知られる。

(6) さらにペッドの変形のメカニズムについては、圧密・過圧密の挙動との関連から説明を加え、 1次圧密中にはマクロポアの減少、マクロペッドの変形が生じ、2次圧密ではメゾ、ミクロポア の減少ならびにメゾ、ミクロペッド内の変形に対応することを示した。

(7) ペッドと表裏一体の性格をもつポアについて検討した結果,ポア面積比を定義することに よっても構造変化を表現しうることを明らかにした。

(8) 過圧密試料のポアに関する検討に基づき,除荷時の膨潤はペッドに弾性変化を及ぼすのみで,膨潤量はポア面積の増大に応じていることを示した。

(9) ポア径,ポア形状によっても、力学的作用下での圧縮変形は、微視的にはポアの細長比の 増大となって生じていることが知られる。

(10) ペッドの形成は初期構造の差に基づいてきわめて急速に生じており、これは初期含水比の 変動に影響されないものである。さらに圧密速度もペッド径の大きい凝集試料で大きくなること を示した。

(11) 初期構造の差によるペッド化と強度・変形の関係を検討して、ペッドの偏平化の始点を明らかにした。

3.6 結 論

本章では,超軟弱粘土の工学的性質に関する微視的考察として,粘土の構造に着目し,ペッド 化を生じている粘土粒子の個々の配列,ならびにペッド全体としての形態を工学的性質との関連 性から検討した。

まず第1節では、土の構造の定義とその研究の意義を明らかにした。そこでは土構造に関する これまでの考え方を整理して、種々の作用力の結果としての土粒子の配列を表わすものが土構造 であると結論している。さらに土構造の研究に関連して問題点を示し、安定処理土に対する研究 における位置づけ、それに至るまでに解決しておくべき諸点をとりまとめた。

第2節では、土構造のモデルを示し、基本単位・基本モデル・実体モデルの3種類に分類して、 それぞれの守備範囲を明確にするべくつとめた。特に、基本単位では団粒の呼称にそれまで混乱 のみられていた多種多様の用語に対して、ペッドとポアの2種であてることを提案し、適用すべ き粒径範囲を示して有用性を明らかにした。このペッドとポアはその簡潔明瞭さのゆえに、本研 究分野において近年多くの研究者によって用いられつつある。さらに,実体モデルでは多分散構 造に代表されるように,現実にはペッドの集合体として生じていることが明らかになった。

第3節では、土構造の研究手法について述べている。微視的な構造を研究する場合に、分析を 行う以前の問題として最も重要な項目が試料の作成方法である。ここでは、構造解析があくまで 不撹乱状態での分析であることを必要条件としている。そこで走査型電子顕微鏡用の供試体作成 方法を吟味して、溶媒置換による凍結乾燥法と、観察表面のためのピーリング法(接着テープな らびにゼラチンによる)とを設定してその有効性を述べた。

第4節では、力学的な作用力を受けた粘性土の顕微鏡レベルでの表情として微視的構造観察結 果を示している。まず単一粘土鉱物系からなる場合の例として、カオリナイトとモンモリロナイ トの単一鉱物系の構造を検討した。カオリナイトでは圧密の進行に伴って、001 面の発達がみら れるものの、全体としてはブロック状の出現形態をとっている。また、モンモリロナイトでは粒 子端部のゆがみやまくれあがりによって、力学的な作用力の差を外観上からも判別しがたいもの である。このように単一粘土鉱物系の構造においても、基本モデルにいわれる単純な配向構造は とりえなく、ペッド化を生じた多分散構造とみるべき形態となっている。一方、自然粘性土にお ける構造観察では、ペッドの形成がよくみられ、圧密・せん断時のペッドの変形の状況を示した。 さらに自然粘性土の連続体マトリックス中に含まれる特殊物質として、造岩1次鉱物・ケィソウ 土・有孔虫・パイライトなどの存在とその形態を明らかにした。

第5節では、これまでの定性的な土構造に関する記述を、工学的な情報として発展させるため には定量的な表現が不可欠であることを述べ、微視的考察の締めくくりとして、力学的な作用下 における粘性土の構造の変化を定量的に表現したものである。そこでは個々の粘土粒子のならび 方の変化を表わすことと、ペッド化をきたした土構造の全体の挙動を表わすことの2つを中心テ ーマとして、前者については構造項M値で示しうることを明らかにした。さらに後者については、 ペッドとポアの2要素の変化を検討しペッドの変形のメカニズムを追究することによって、ペッ ドの偏平化とポアの出現状況等が明確に示された。

- 93 -

参考文献

- 1) 松尾新一郎, 嘉門雅史:粘土の構造に関する用語について, 土と基礎, 24巻, 1号, 1976, pp.59~64.
- 2) Ларионов, A. K. : 松尾新一郎訳: 土の構造, 山海堂, 1973.
- 3)嘉門雅史:粘性土の微視的構造について、土の構成式に関する現況報告、土質工学会論文 報告集、18巻、2号、1978、pp.73~79.
- 4) 松尾新一郎,嘉門雅史:粘性土の構造の表示法に関する考察,第8回土質工学研究発表会 講演集,1973,pp.93~96.
- 5) Yong, R. N. and Sheeran, D. E. : Fabric Unit Interaction and Soil Behaviour, Proc. Int. Symp.Soil Structure, 1973, pp.176~183.
- 6) Yong, R. N. and Warkentin, B. P. : Introduction to Soil Behavior, Macmillan, 1966.
- 7) Terzaghi, K. : Erdbau Mechanik, F. Deuticke, Vienna, 1925.
- Casagrande, A. : The Structure of Clay and its Importance in Foundation Engineering, Jour. Boston Soc. Civ. Engng., Vol.19, 1932, pp.168 ~ 208.
- 9) Lambe, T. W. : The Structure of Compacted Clay, Proc. ASCE, Vol.84, SM2, 1958, pp.1654 $1 \sim 33$.
- 10) van Olphen. H. : An Introduction to Clay Colloid Chemistry, John Wiley & Sons, 1963, p.94.
- 11) Sides, G. and Barden, L.: The Microstructure of Dispersed and Flocculated Samples of Kaolinite, Illite and Montmorillonite, Canadian Geotechnical Jour., Vol.8, No.3, 1971, pp.391 ~ 399.
- 12) O' Brien, N. R. : Fabric of Kaolinite and Illite Flocculated Samples, Clays and Clay Minerals, Vol.19, 1971, pp.353 ~ 359.
- 13) Sloane. R. L. and Kell, T. F. : The Fabric of Mechanically Compacted Kaolin, Proc. 14th Nat. Conf. Clays and Clay Minerals, 1966, pp.289 ~ 296.
- Smalley, I. J. and Cabrera, J. A. : Particle Association in Compacted Kaolin, Nature, Vol.222, 1969, pp.80 ~ 81.
- 15) Aylmore, L. A. G. and Quirk, J. P. : Swelling of Clay Water Systems, Nature, Vol.183, 1959, p.1752.
- 16) Smart, P. : Particle Arrangements in Kaolin, Proc. 15th Nat. Conf. Clays and

Clay Minerals, 1967, p.241.

- 17) Smart, P. : Soil Structure in the Electron Microscope, Proc. Material Conf., Wiley-Interscience, Part I, 1969, pp.249 ~ 255.
- 18) Tan, T. K. : Report of Soil Properties and their Measurement, Proc. 4th Int. Conf. SM&FE, Vol.3, 1957, pp.87~89.
- 19) Pusch, R. : Microstructural Changes in Soft Quick Clay at Failure, Canadian Geotechnical Jour. Vol.7, № 1, 1970, pp.1 ~ 7.
- 20) Rosenqvist, I. Th. : Physico chemical Properties of Soils : Soil Water System, Proc. ASCE, Vol.85, SM2, 1959, pp.31~53.
- 21) Barden, L. and Sides, G. : Sample Disturbance in the Investigation of Clay Structure, Geotechnique, Vol.21, No. 3, 1971, pp.211 ~ 222.
- 22) Emerson, W. W. : The Structure of Soil Crumb, Jour. Soil Science, 1959, pp. 235 ~ 244.
- 23) Pusch, R. : Influence of Salinity and Organic Matter on the Formation of Clay Microstructure, Proc. Int. Symp. Soil Structure, 1973, pp.161 ~ 174.
- 24) Mitchell, J. K. : The Fabric of Natural Clays and its Relation to Engineering Properties, Proc. H. R. B., Vol.35, 1956, pp.693 ~ 713.
- 25) Bowles, F. A. : Microstructure of Sediment, Investigation with Thin Sections, Science, Vol.159, 1968, pp.1236 ~ 1237.
- 26) McGown, A. : The Nature of the Matrix in Glacial Ablation Tills, Proc. Int. Symp. Soil Structure, 1973, pp.87 ~ 96.
- 27) Dudley, J. H. : Review of Collapsing Soil, Proc. ASCE, Vol.96, SM3, 1970, pp.925~949.
- 28) Collins, K. and McGown, A. : The Form and Function of Microfabric Features in a Variety of Natural Soils, Geotechnique, Vol.24, No.2, 1974, pp.223~254.
- 29) Brewer, R. : Fabric and Mineral Analysis of Soils, John Wiley & Sons, 1964.
- 30) Lafeber, D. : Soil Structure Concepts, Eng. Geology, Vol. 1, No. 4, 1966, pp. 261~290.
- 31) McConnachie, I. : Fabric Changes in Consolidated Kaolin, Geotechnique, Vol.24, No.2, 1974, pp.207 ~ 222.
- 32) Smart, P. : Pore Size Distribution, Geotechnique, Vol.25, 1975, p.412.
- 33) Yong, R. N., Sheeran, D. E. and Nagaraj, T. S. : Soil Composition Control of

Fabric and Responce Behaviour, Proc. Int. Clay Conf., 1975, pp.663 ~ 672.

- 34) 水渡英二, 滝山一善:電子顕微鏡分析, 分析ライブラリー 15, 1971, pp.14 ~ 15.
- 35) Ladd, C. C. and Lambe, T. W. : The Strength of "Undisturbed " Clay Determined from Undrained Tests, Laboratory Shear Testing of Soils, ASTM, STP, No. 361, 1963, pp.342~371.
- 36) Matsuo, S. and Kamon, M. : Microscopic Research on the Consolidated Samples of Clayey Soils, Proc. Int. Symp. Soil Structure, 1973, pp.194 ~ 203.
- 37) Olsen, H. W. : Hydraulic Flow through Saturated Clay, Proc. 9 th Nat. Conf. Clays and Clay Minerals, Vol.19, 1962, pp.131 ~ 161.
- 38) Wu, T. H. : Geotechnical Properties of Glacial Lake Clays, Trans. ASCE, Vol. 125, 1960, p.994.
- 39) Morgenstern, N. R. and Tchalenko, J. S. : Microstructural Observations on Shear Zones from Slips in Natural Clays, Proc. Geotechnical Conf., Oslo, Vol.1, 1967, pp.147 ~ 152.
- 40) Meade, R. H. : X-ray Diffractometer Methods for Measuring Preferred Orientation in Clays, U. S. Geological Survey, Paper 424 B, 1961, pp.B 273 - B 276.
- Martin, R. T. : Quantitative Fabric of Wet Kaolinite, Proc. 14th Nat. Clay Conf., 1966, pp.271 ~ 287.
- 42) Quigley, R. M. and Thompson, C. D. : The Fabric of Anisotropically Consolidated Sensitive Marine Clay, Canadian Geotechnical Jour., Vol.3, No.2, 1966, pp.61~73.
- 43) Yoshinaka, R. and Kazama, H. : Microstructure of Compacted Kaolin Clay, Soils and Foundations, Vol.13, No. 2, 1973, pp.19~34.
- 44) Lafeber, D. : Soil Fabric and Soil Mechanics, Soil Micromorphology, Ed. by Jongerias, Elsevier, 1964, pp.351 ~ 360.
- 45) Borodkina, M. M. and Osipov, V. I. : Automatic X-ray Analysis of Clay Microfabrics, Proc. Int. Symp. Soil Structure, 1973, pp.15~20.
- 46) Foster, R. : Analysis of Soil Microstucture, Proc. Int. Symp. Soil Structure, 1973, pp.5~14.
- 47) Tovey, N. K. : Quantitative Analysis of Electron Micrographs of Soil Structure, Proc. Int. Symp. Soil Structure, 1973, pp.50~57.
- 48) Curray, J. R. : Analysis of Two-dimensional Orientation Data, Jour. Geology, Vol.64, 1956, pp.117 ~ 131.

49) Matsuo, S. and Kamon, M. : Microscopic Study on Deformation and Strength Characteristics of Clay Soil, Proc, 9th Int. Conf. SM&FE, Vol.1, 1977, pp.201 ~ 204.

第4章 土中有機物と土質安定

4.1 土中有機物について

4.1.1 土中有機物の種類と分類

一般に土中有機物は、動植物の遺体、分泌物、微生物、及びそれらの分解生成物ならびに未分 解の混合物で構成され、総体に対しては腐植(Humus)と呼ばれている。¹⁾

熊田(1965)によれば、²⁾生物遺体の形で土中に入った有機物は図4-1のような分解過程を経るとされている。すなわち生物遺体を構成する有機化合物は、土中で最初に受ける変化として微生物による分解作用を受けるが、この分解の難易から2種のグループに分けて考えられる。炭水化物、蛋白質は分解が早くから進み、その結果構成成分の一部はH₂O, CO₂, NH₃ などの無機化合物に分解される。残りの分解産物は、一部は微生物によって再合成され、微生物体構成成分や代謝産物となり、この中からキノイド性物質、アミノ酸、蛋白質を主体として縮合反応が生じることによって初生腐植物質ができる。一方、タンニン様物質やリグニンなどのように比較的分解を受けにくいものは、初生腐植物質ができてくる段階でもなお生物体組織中に残っているが、これらも分解の後期には微生物により芳香族化合物、特にポリフェノール、キノン系物質にまで一度分解されたのち、初生腐植の縮合生成に関与する。このようにして生じた初生腐植物質は土中でさらに酸化的重縮合、あるいは微生物による酸化的解裂反応を経て、安定で土に固有な暗褐



色ないし黒色の有機物、すなわち真正腐植物質と呼ばれるものとなる。

有機物は完全に分解されるとH₂O,CO₂,NH₃などになり,あとに少量の灰分が残るが,わが 国のような温帯地方の海底浅海部は,陸地からの有機物の供給が多く,海底微生物による分解作 用とあいまって腐植の生成に好条件となっている。

この土中有機物の主体をなす真正腐植物質は、自然条件下で生成した複雑な組成の非晶質有機 重縮合物であるから、その構造の解明は困難であり、必ずしも明確にされているといえない。多 くの研究により、次のような主要構造単位をもつものであろうと推定されている。

•フ_⊥ノール, キノン, アミノ酸, ペプチド (Kononova, 1961)³⁾

・フェニルプロパン,アミノ酸,ペプチド (Flaig, 1964)⁴⁾

•フェニルプロパン, フラボン (Hurst と Burges, 1967)⁵⁾

このうち,フェニルプロパン単位とフラボン単位は,それぞれ微生物による分解が困難なリグ ニン,及びタンニン様物質の構成単位に相当している。

以上述べたように腐植は種々の物質の複雑な系の混合体であるため、その分類は色や抽出剤に 対する応答性などに基づいている。代表的な分類法として Sprengel の方法を改良した図4-2の ような手法があり,⁶⁾本研究ではこの分類法に準じている。



図4-2 腐植分類法

ところで、このような土中有機物の分解過程は、すでに簡単にふれたように土中の微生物の作 用と表裏一体をなすものである。よって以下には土中微生物の種類と作用とについてまとめてみ る。

4.1.2 土中微生物の種類と作用

土中の微生物はその分布範囲,数ともにきわめて大きく,その存在しない場所を見出すのは困 難である。微生物分布を定量

的に示すものとして表4-1 の例がみられる。⁷⁾これは種々 の処理条件下における土1 g 中の微生物数であるが,およ そ1×10⁶~1×10⁸ 個の微 生物が存在するとされている。

表4-1 土壌中の微生物の一例(×104/g)

	E	:	壤	(p	H)	細	菌	放線菌	糸状菌
未	処	玛	里	土	壤(4.6)	30	00	115	6.0
石	灰	添	加	土	壌(6.4)	52	21	241	2.2
力	リ	燐	酸	土	壤(5.5)	5	16	152	3.8
堆肌	巴おし	とびオ	コリリ	粦酸 🗄	上壤(5.4)	88	30	292	7.3
硫罗	安お 」	、びた	ラリリ	粦酸日	上壤(4.1)	26	59	37	11.0

またその作用も多岐多様にわたっているため、分類上も種々雑多な特性をもった微生物群の集り

である。図4-3は生物 界における位置を示して いる。⁽⁾代表的微生物群と て,細菌,放線菌,菌類 藻類,原生動物の5種を あげることができる。

(1) 代表的微生物群
 (1) 細菌(Bacteria)
 一般に幅 0.5 ~ 2.0
 μm ぐらいで分裂によっ
 て増殖する。その外形に
 よって球菌,桿菌,らせ
 ん菌,コンマ菌,有柄菌,



図4-3 微生物の分類

発芽菌,分枝菌などに区別される。細菌の分類には形状のほかべん毛の有無も重要であり,極ベ ん毛,周べん毛がある。いろいろな色素によって染色が行われるが,最も著名なグラム染色法で 染まる細菌をグラム陽性菌,染まらない細菌をグラム陰性菌とよんでいる。有機物の酸化によっ て生育に必要なエネルギーをうる一般の有機物栄養細菌(従属栄養菌)に対して,無機物の酸化 によってエネルギーをうる無機栄養細菌や太陽エネルギーを利用できる光合成細菌(独立栄養菌) などが存在する。

(ji) 放線菌 (Actinomycetes)

直径 0.5 ~ 0.8 µm の長い分枝状の単細胞の菌糸から成り立っている。これらの菌糸は栄養と なる物質の表面や空中へも繁茂する。前者は栄養菌糸,後者は気菌糸であるが,これらの菌糸は 連鎖状あるいは単独で胞子や胞子のうを形成する。放線菌の大部分は土から分離されるが、スト レプトマイシンは放線菌のつくり出す抗生物質として著名のものである。

(iii) 菌類(Fungi)

菌類の大部分は長い糸状の菌糸からできており糸状菌とよばれる。菌糸の直径は普通2~10 μm で,菌糸から胞子のう柄ができ,その先端に多数の胞子を入れた胞子のうが形成される。糸 状菌は有性および無性の増殖方法によって増殖する。

(V) 藻類 (Algae)

藻類はいずれも光合成を行うことができる。それぞれ特殊の色素、クロロフィルその他の色素 をもっている。藍藻は遊離の窒素を固定できる無機栄養微生物で、湿潤な土に数多くみとめられ る。

(V) 原生動物 (Protozoa)

土中の原生動物はアメーバ,有殻根足虫,べん毛虫,繊毛虫などに分類される。これら原生動 物はその生活環境として水中が最も活動しやすく,土の水分条件に影響を受けやすい。

(2) 微生物の栄養源⁷⁾

(i) 炭素源

従属栄養菌は一般にエネルギー源および細胞構成物質として有機炭素源を必要とする。炭素源 としては主として炭化水素が利用される。生育のための適当な糖濃度は,通常細菌で0.5~2%, 酵母およびカビで1.0~10%である。より高い糖濃度では微生物の生育は阻害される。

(ii) 窒素源

細胞蛋白質の合成などのために窒素源を利用する。窒素源としては空中窒素,NH4塩,NO3塩, 尿素,アミノ酸などが種類に応じて利用される。通常使用される濃度は0.1~0.5%である。

(III)無機塩類

少量の無機塩類が微生物の生育に不可欠で、そのうちP,K,Mg,Sは他の元素より多い量が必要である。通常培地には KH_2PO_4 , K_2HPO_4 および $MgSO_4$ ・ $7H_2O$ として供給される。

(V) 生育因子

以上の栄養原のほかに,ある種の抽出液を加えることによって微生物の生育を著しく促進する ことがあり,この生育因子をビオス(Bios)とよばれている。ビタミン,ニコチン酸などはその 1種である。

(3) 生育に及ぼす環境とその影響

(j) pH

すべての微生物には各々生育に最も適したかなり狭い範囲の pHがある。 これを至適 pHという。 一般に酵母およびカビは, 微酸性を好み至適 pHは4.0~6.0である。しかし pH がこの範囲外であ っても生育度が弱くなるだけで、全く生育しなくなる訳ではない。細菌および放線菌は、一般に 中性ないしアルカリ性を好み、その至適 pHは7.0 ~ 7.5 である。

(ji) 温 度

通常微生物の生育温度範囲は0~70℃である。0℃に近い低温は微生物を死滅させないのでその保存に適している。

(iii)酸素

微生物の生育に対する酸素要求はその種類によって異なる。生育に酸素を要求する菌は好気性 菌,全く必要としない菌は絶対嫌気性菌,あってもなくても生育する菌は通性嫌気性菌と称され る。

(V) 光線および放射線

可視光線は光合成細菌によって利用されるが、一般微生物には有害である。

(4) 生育曲線

微生物の生育過

程において,時間 を横軸,全菌数あ るいは生菌数を縦 軸にプロットする と,生育速度が時 間とともに変化し, 図4-4のような 誘導期,対数期,

停止期, 死滅期よ



りなる生育曲線がえられる。

(5) 微生物の土質工学的作用

土中微生物の土質工学的な作用は、そのペッド化作用に要約しうるものと予想される。それは微 生物目体の菌糸等による連結作用,ならびに微生物の代謝による分泌物や代謝後の遺骸などの有 機物によるペッド化の2種が考えられる。前者は物理的に連結するのみであり、後者はイオン交換 反応,極性吸着などによって,粘土有機物複合体を形成する可能性をもっている。そこで次項で は、粘土有機物複合体の機能についての過去の研究成果をとりまとめておきたい。

4.1.3 土中有機物の機能

(1) 粘土有機物複合体について

粘土はある種の有機物と複合体を形成する。Nahin(1963)⁹⁾は、粘土有機物複合体とは、ある 種の粘土鉱物とある種の有機分子との化学的結合による反応生成物であると定義している。有機 物と粘土との相互反応の要因として、Beutelspacher (1955)¹⁰⁾は次のようなものを示している。

- 粘土鉱物の種類と化学的組成
- 層面の荷電状態
- 層面に存在する無機陽イオンの種類と量
- 有機物の種類と形状,大きさ
- 極性基の存在の有無

これに対して、さきにふれたように土中有機物の腐植は、その物理化学的性質として

- 酸, COOH基, フェノール性OH基をもつ
- 両性体として作用する
- ・ 塩基置換ならびに塩基保持能力が大きい

などの特性をもっている。よって一般に有機陽イオンがイオン交換反応で粘土と結合し,有極性 有機物が極性吸着で結合することが考えられる。¹¹⁾

まず、イオン交換反応とは次のようである。モンモリロナイトの負電荷と塩基性アミノイオン を有する有機物の反応であり、これは粘土の交換座において、静電力とvan der Waals 力の両方 によって起こる。またBradleyやGrim は、C-H……O(粘土表面)の水素結合も関係してい るとしている。大きな有機陽イオンがvan der Waals力によって吸着されると、吸着量は粘土のC ECより大きくなることもある。またHendricksによれはモンモリロナイトの交換座の面積よりも 有機陽イオンが大きい場合には、有機物は粘土の置換性水素と部分的に置換し、置換されていな い水素を含む粘土表面を大きな有機物がおおうことがあるとされている。これらの影響として、 ①結晶のC軸の膨張、②吸着水の変化、③粘度の変化などが生じる。

さらに有極性分子の吸着とは次のようである。粘土鉱物は有極性であり,一方多くの有機物は 双極子となっている。そのため,粘土が有機物を含む溶液に接すると,粘土の正,負電荷の中心 は,溶液中の有極性分子の負,正電荷の中心をひきつけ極性吸着がおこる。極性吸着ではすでに 粘土表面に吸着されていたイオンを当量的に置換浸出しない。また,粘土鉱物の層間に数分子層 の有機物を吸着しうるが,これは吸着エネルギーに左右され,有機物分子の非極性部分が大きく なるに従って吸着エネルギーが減少するため,単分子層しか層間に入らなくなるとされている。

粘土有機物複合体の構造については以下の報告がみられる。

Michaels(1958)¹²⁾は図4-5のような粘土粒子間の長鎖ポリマー架橋の存在を示している。これは低濃度のポリマー溶液中におけるカオリナイトの大きな綿毛化の説明に有意である。

Wattら(1962) はカルボキシル基のような陰イオンとアミドグループのような陽イオンをもつ

両性有機物が、モンモリロナイトなどに吸着され た場合,アミドグループは粘土鉱物の層面の酸素 と水素結合しカルボキシル基は結晶端部あるいは 破壊部のアルミニウムと結合(-COOAI)する とした。11)

Greenland(1971)¹³⁾は互に反発すると考えられ ていた有機物陰イオンと雲母のような負電荷の粘 土粒子の表面との反応について,図4-6に示す

ような交換性 陽イオンを通 しての2種の 結合の型を示 している。ま た粘土粒子の 含水酸化物お よび粒子端部 での反応につ いて,図4-7に示すよう な陰イオン交 換反応, 配位 子交換反応に よる結合の型 を提案してい る。

OH:

(a) anion associated directly with cation

clay particle polymer 図4-5 長鎖ポリマー架橋







(b) anion associated with cation via a water bridge 図4-6 陰イオンと雲母型粘土表面との相互作用





図4-7 陰イオンと含水アルミ酸化物表面の相互作用

従って粘土粒子と有機物の結合としては, 層間吸着の場合を除いて,図4-8に示す ような3種のタイプの単位を考えることが できる。この3種のタイプと層間への有機 物の吸着とが組み合さって複合体を形成す るので, 有機物の質と量とを変えることに よって, 複合体の形と大きさを変化させう



る可能性がある。

以上述べたように,粘土有機物複合体は土中の微生物の分解作用を経て生じた腐植によって, イオン交換や極性吸着などを受け,土粒子間の架橋を形成しペッド化を生じているものである。

(2) 微生物によるペッド化作用
 微生物の土中における作用として,特に土質工学上その有効性が期待されうるものとしてペッド化作用があげられる。

Waksman ら (1939)¹⁴⁾やPeele(1940)¹⁵⁾は菌類と細菌が土粒子を耐水性のペッドに結合させること を示しており,これは細菌が粘性物質を分泌する機能をもつとともに、菌類の菌糸が土粒子をか らめとるという仮説にもとづいたものである。その後、多くの研究者(例えば,Harrisら(1966)¹⁶⁾ の総括参照)によって微生物の種類とペッド化特性について検討がなされており、McCallaら (1957)¹⁷⁾はペッド化効果の順序として菌類〉ガム生成細菌〉ある種の細菌〉酵母〉その他の細 菌であることを示している。さらに、有機物が土中に存在することによる土粒子のペッド化は、 微生物が有機物質を容易に分解しうるかどうかに依存していることが報告されている。Martin ら(1959)¹⁸⁾によれば、 有機物のペッド化効果は、それらの分解速度と性状にもとづいて、分解 が速く進行するほど結合効果が増大する。高度に微生物活動が良好な条件では、土中の有機物が 土の結合物質(粘性物質)へと急速に変化することが可能となり、土のペッド化速度も著しく増 加する。以上を要約すると、適当なエネルギー源が存在する中で、微生物は土粒子を耐水性ペッ ドに変化させるが、それは微生物の代謝産物として結合物質の生成に基づくものであり、これが さきに述べた粘土有機物複合体を形成する1つの大きな要因となるものと考えられる。

以上の機能・作用は,軟弱粘土の改良ならびに安定上きわめて有効であることが予想され,次 節以降においてこれら有機物による化学的安定処理土の物性の改良効果を明らかにして,土質安 定への展開を行うものである。

4.2 土中腐植による化学的土質安定処理土の工学的性質とその改良のメカニズム¹⁹⁾

4.2.1 試料調整法

土中の有機物含有量を人為的に調整し、これら土中腐植による軟弱粘土の工学的性質の変化を 追求して、有機物による化学的土質安定処理への展開のための原点を探るものである。前節で述 べたように、土中の腐植物質はその抽出性状によって各種の分類がなされている。そこで本節で は、土中にもともと存在する有機成分の工学的性質に及ぼす影響、ならびに比較的取り扱いやす い土中腐植酸を分別抽出して軟弱粘土中に添加することによる影響について検討するものである。 すなわち、有機物総量の変化が土性に及ぼす影響とともに、有機成分の種類の差による影響とを 併せて追求している。 (1) 有機物(腐植酸)の精製法

自然粘性土としては大阪南港粘土を用いたが、腐植酸もこの粘土から抽出した。抽出精製の方 法は以下のとおりとした。

(i) 腐植酸の抽出

湿潤状態の南港粘土を10gに対して、0.5NNaOH100ccの割合で添加し,混合分散させ、時 々撹拌しながら48時間以上放置する。 この分散液を遠心分離すると褐色の腐植抽出液を得る。 沈殿した粘土に蒸溜水を加え、撹拌分散後同様に遠心分離する。この水洗操作を2回行い、洗液 は先の抽出液と合せる。こうして得た腐植のNaOH溶液を0.5NHC」で弱酸性とし、黒褐色コロ イド状の腐植酸を沈殿させる。充分に沈殿させた後、遠心分離によって水洗を2回繰返す。こう して得た腐植酸を添加有機物として用いる。

(ii) 腐植酸の精製

さらに腐植酸と粘土粒子の結合メカニズムの検討のために,腐植酸に吸着している余剰カチオン,アニオンを除去する必要があり,そのための精製を堀-奥田の方法²⁰⁾を参考に行ったものである。それにはイオン交換樹脂(アンバーライトのIR-120(強酸性カチオン交換),IRA-400(強塩基性アニオン交換))を用い,アルカリ溶解の腐植酸を0.2 mg/cc以下の濃度で $2 \sim 4 \text{ cc/minの速度で交換樹脂を通した。これによって pH2~4の腐植酸を得て,真空濃縮して試料とする。これらの抽出・精製法を流れ図で示すと図4-9のようである。$

(2) 有機成分処理土の作成方法

つぎに示す2つの方法によって有機物処理を行った。

(i) NaOH-処理

湿潤土1 kg に 0.5 N−NaOH溶液 10 ℓ の割合で採取し、よく分散させる。時々撹拌しながら 48 時間放置。 その後遠心ロ過する。蒸溜水で洗浄後沈殿物を 0.1 N−HCI で中和して中性化し、 この時の過剰塩分を蒸溜水で洗浄,再び遠心ロ過する。このようにして NaOH (アルカリ) 条件 で溶出する腐植分を除去した有機成分処理試料を得る。

(ji) H₂O₂ - 処理

湿潤土1 kg に5 % H₂O₂ 溶液 10 ℓ の割合で添加する。これを80 ℃にまで加熱して約18時間保持して有機物を酸化させる。冷却後蒸溜水にて洗浄し遠心ロ過する。このようにしてH₂O₂ で酸化される腐植分を除去した有機成分処理試料を得る。このときが最も有機物総量の少ない試料となる。

これら処理土に、前項で得られた精製腐植酸を表4-2のような配合で添加し、供試体とした ものである。なおこれら供試体について、熊田らの方法によって有機物の分別抽出を行い、全有 機物含有量とともにその構成腐植の形態をまとめたものが表4-3である。表中の⑩は腐植の抽



図4-9 腐植酸の抽出精製法

表4-2 有機物処理土の条件

Sample No.	Organic content (%)	Treating method
N-1	1.62	
N - 2	1.96	H ₂ O ₂ -treatment
N — 3	2.69	
N-4	4.09	NoOH-treatment
N - 5	4.47	NaOII treatment
N-6	5.09	untreated

出率を示し,処理土が40%未満であ ることから,酸・アルカリへの反応 性の少ないものが過半数を占めてい ることを意味している。

		N-1	N-2	N-3	N-4	N-5	N-6
1.	Organic content (%)	1.62	1.96	2.69	4.09	4.47	5.06
2.	Organic matter (mg)	48.6	58.8	80.7	122.7	134.1	151.8
3.	Free-type humin (mg)	8.3	11.6	14.3	17.4	19.4	22.7
4.	Free-type humic acid (mg)	2.5	4.2	6.6	8.8	10.3	15.2
5.	Free-type fulvic acid (mg)	5.8	7.4	7.7	8.6	9.1	7.5
6.	Bonding-type humin (mg)	5.6	7.4	12.3	10.2	14.0	15.6
7.	Bonding-type humic acid (mg)	1.2	2.8	6.7	4.7	8.0	9.8
8.	Bonding-type fulvic acid (mg)	4.4	4.6	5.6	5.5	6.0	5.8
9.	Total humin (mg)	13.9	19.0	26.6	27.6	33.4	38.3
10.	Extracted percent (%)	28.6	32.3	33.0	22.5	24.9	25.2
11.	Free-type percent (%)	59.4	61.1	53.8	63.0	58.1	59.3
12.	Total humic acid percent (%)	26.6	36.8	50.0	48.9	54.8	65.3
13.	PQ1 (%)	30.1	36.2	46.2	50.6	53.1	67.0
14.	PQ2 (%)	21.4	37.8	54.5	46.1	57.1	62.8

表4-3 含有有機物の総量と抽出による分別(試料粘土3gあたり)

NB. * Free-type: extracted by NaOH

* Bonding-type: extracted by $Na_4P_2O_7$

* Free-type percent: 3/9

* Total humic acid percent: (4+7)/9

* PQ1: 4/3

* PQ2: 7/6

4.2.2 有機成分処理土の工学的性質

有機成分処理土の工学的性質の変化について,土粒子比重,コンシステンシー,圧密特性,強 度特性を取り上げ,有機物含有量の変化に基づく影響を検討している。

(1) 土粒子比重

有機物の含有量の差によって土粒子比重が変化す るとされている。比重ビン法を用いて測定された結 果は図4-10のとおりである。土粒子無機成分の比 重を G_1 ,有機成分の比重を G_2 ,有機物含有量をP(3)とすれば、有機成分処理土の土粒子比重 G_s は、次式 で与えられる。

$$G_{s} = \frac{G_{1}}{(\frac{G_{1}}{G_{2}} - 1) \frac{P}{100} + 1}$$



図の結果を代入すると G_1 =2.821, G_2 =1.231となり、無機成分、有機成分ともにほぼ合理的な 値がえられる。これらの値は、軟弱粘土試料の種類(鉱物の母岩の相違及び有機物の種類)によ って異なることはいうまでもない。 (2) コンシステンシー特性

図4-11はコンシステンシー特性の変化を表わしてい る。有機物含有量が増すにつれて、液性限界 wL,塑性限 界wpともに上昇する。特にwLは有機物量の変化(4%) で30%の相違をみせている。有機物含有量 P(%)の関数 で示す_,

$$w_L = a_1 + b_1 P$$

= 53.4 + 5.4 P (%)

となり、 @1=53.4%) が対象とした南港粘土が有機物を含 まないときの 此を示している。 これに対して いんにはそ れほど変化はみられないが、結果として塑性指数 Ipは大

きく増加している。これは有機物量の増大に伴って、腐植の持つ高い活性に基づく保水性による ものであり、かつ有機物が粘土粒子の凝集、ペッド化に関与していて、せん断抵抗を高めている ためと考えられる。

(3) 圧密特性

側方拘束1次元圧密試験から求めている。まず圧縮 指数C.については図4-12のように有機物と線型関係 にあり、次式のようになる。

 $C_c = 0.045 P + 0.340$

これは, さきの 收との 関連で示すと,

 $C_{c} = 0.008 (w_{L} - 12)$

のようになり, Ske-

mpton の慣用式とほ ば一致する。有機物 は図のようにCを増 大させるため, 有機 成分処理土の圧密沈 下量は大きくなるも のである。圧密係数 c_v,ならびに透水係 数kはそれぞれ図4 -13, 4-14に表わ



0 6

0.4

υ^υ 0.5



図4-11 コンシステンシー特性

されている。有機物総量の増加によって *c*,*k*ともに減少している。以上の作用 は、4.1で示したような粘土有機物複合 体の存在(特に粘土粒子と有機物との陽 イオン架橋がその有力な結合作用と予想 される)の結果,圧密を遅延させている ためと考えられる。さらに時間効果とし て2次圧密について検討すると次のよう になる。2次圧密については,Lo(1961) ²¹⁾によれば3つのタイプに分類され,有 機質土ではTerzaghiタイプの2次圧密を 考えることは危険である。しかしながら,



図4-14 透水係数の変化

ここで用いた有機成分処理土のような含有量では沈下一時間曲線をみてもTerzaghiタイプとみな しうるため、2次圧密量の表示としてひずみ一時間曲線にま f = 24 時間での傾き $d\epsilon/d\log t$ で整理した。いま圧密荷重 P = 1.6, 3.2 kg/cm^2 の場合を有機物含有量 P の変化とともに表わせ ば図4 – 15のようになる。2次圧密は有機物含有量とともに増大して、時間効果が大きくなって いる。2次圧密は間げき水圧の消散後のペッドの再配列によって生じるが、この図は、その要因 として有機物の影響も大きいことを示している。図のような放物線近似をすれば次式のようにな る。



$$\frac{d \epsilon}{d \log t} = a_2 + b_2 P^2$$

= (3.9 + 0.25 P²) × 10⁻³

ここで、 a2 は有機物を含まないときの2次圧密量で、土試料の種類と吸着水に依存するもので、 $b_2 P^2$ が粘土一有機物の接着作用によるものである。

(4) 強度特性

強度特性としては等体積一面せん断 試験を行って検討した。このときのべ クトルカーブを図4-16,4-17に 示しているが, 有機物は粘性土のダイ レイタンシーを高める作用を及ぼして いる。最大せん断強度 $\tau_{max} \epsilon p_0 =$ 6.4 kg/cm^2 のときに対して示すと図 4-18のようになり、有機物は強度増 大の作用をはたしている。なおCu/P をそれぞれ整理すると図4-19のよう であり, 強度増加率も大きくなってい ることが明らかである。

(kg/cm²) 5.5

stress 2.1

Shearing s o





4

PSS

4.2.2 で示したように,有機物の総量の変化は軟弱粘土の工学的性質を大きく変化させるもの である。このような物性の変化の原因として、有機物と粘土との陽イオン架橋の存在の可能性、 有機物の高い保水性と界面活性, それに 基づく土粒子のペッド化作用などを予想した。本項では, これらのメカニズムを明らかにして,その論拠を与えることを目的とするものである。

そこで、ここでは試料として単一粘土鉱物系のカオリナイトとモンモリロナイトとを追加して 有機物との反応性を調べ、南港粘土のような目然粘性土における反応性の推定に供している。ま ず処理土の界面特性として塩基置換容量CECを測定し、さらに有機物の土粒子への吸着性状の 解明、微視的観察などを行った。

(1) 界面特性

界面特性として処理土のCECを測定した。有機物含 有量との関係で示したものが図4-20である。有機物含 有量の増加とともに処理土の界面活性が増大している。 ちなみに,別に抽出した腐植酸単体のCECの実測値は 297.1 me/100gとなり著しく高活性を示すことが明ら かである。

(2) 土粒子への吸着のメカニズム

有機物,特に腐植酸の土粒子への吸着特性を明らかに し,ペッド化作用を検討するものである。



基本的特性を把握するための単一粘土鉱物系のカオリナイトとモンモリロナイトについては、 つぎのようにして有機成分処理試料を作成した。はじめに緩衝液を用いてpH3.6,5.4,7.0, 9.0,12.0に土試料を調整する。これの10mgに対し、4.3.1で述べたようにして作成した精製 腐植酸を10,20,50,100mg添加し,8時間以上振とうする。土粒子へ吸着しえない遊離腐植酸 を遠心分離して除いたものを有機成分処理試料とする。

なお,吸着メカニズムの検討項目として,粘土鉱物の結晶格子層間への吸着についてはX線回 折を用い,物理吸着性については赤外線吸収スペクトル分析(KBr錠剤法による)と示差熱分析 とを行った。

(i). 単一粘土鉱物系における反応

X線回折によって粘土鉱物のd(001)面間隔を測定し、有機成分処理土の層間の変化を求めた例 を図4-21に示している。カオリナイトでは変化がみられないのに対し、モンモリロナイトで は酸性側で層間吸着によるd(001)の増大がみられる。腐植酸の添加量の増加に伴って大きな増 大が生じており、これをpHをパラメータにしてまとめると図4-22のようになる。酸性側で層間 膨潤量が大きいが、これは腐植酸のCOOH基、フェノール性OH基などの解離が酸性条件ではおさ えられるから、粘土鉱物一腐植酸間の負電荷による反発がなくなり層間吸着されやすくなるため である。カオリナイトで層間吸着が生じないのは、もちろんカオリナイトの水素結合が強いため である。

赤外線吸収スペクトル分析の結果は図4 - 23 ~4 - 25 に示している。図4 - 23 は有機物の種

類の差によるスペクトルの変化を表わしており、図4 - 24,4 - 25 はそれぞれカオリナイトとモンモリロナイトの処理土のスペクトルである。腐植酸の添加により 3400 cm⁻¹ 付近の結合OH基, 1600 cm⁻¹ 付近のCO基, 800 cm⁻¹ 付近の芳香族の吸収の増大が現われている。これは粘土鉱物



吸収スペクトル

図4-24 カオリティトの赤クトポ 吸収スペクトル



吸収スペクトル

示差熱分析の結果は図4-26,4-27 に 示している。ここでも粘土鉱物と腐植酸の ピークを重ね合せた状態を表わしている。

以上の結果から, モンモリロナイトの層 間には腐植酸が吸着され膨潤を生じるが、 カオリナイトでは層間吸着でなくて, 表面 吸着及び混合効果を示すのみであることが わかる。

(ii) 自然粘性土における反応

単一粘土鉱物系での知見をもとに、X線 回折からモンモリロナイト群(14Aのピーク)

とカオリナイト群(7 Aのピーク)とのピーク高さ とピーク面積を算定し, それらの相対比を有機物含 有量との関係で表わすと図4-28のようになる。カ オリナイト群では有機物の吸着が生じなくて、モン モリロナイト群において層間吸着の可能性をもって いる。図では有機物の増加とともにモンモリロナイ ト群のピーク高さ,ピーク面積ともに減少している。 よって自然粘性土である南港粘土においても有機物

図4-26 カオリナイトの示差熱分析曲線





はモンモリロナイト群の層間に選択吸着されることがわかる。

赤外線吸収スペクトル分析ならびに示差熱分析の結果は図4-29,4-30 である。吸収スペクトルでは有機物の減少とともにOH,CH₂,CH₃,CO基のピークの減少がみられる。これらからも 自然粘性土における有機物は、モンモリロナイト群への層間吸着以外は、主に表面吸着(一部に イオン交換反応を含むと考えられる)によっているものである。



(3) 微視的観察

走査型電子顕微鏡によって微視的観察を行った。添加した腐植酸については、これを空気乾燥 しその表面状態ならびに破断面の形状をみたものが写真4.1~4.3である。写真4.1のように気 乾表面では平滑な面がみられ、乾燥収縮によるひびわれが発生している。腐植酸の組織単位は不 明である。一方、破断面の写真4.2、4.3では組織単位らしきものの不規則な分布状態が観察さ れる。特に写真4.2では気乾収縮の方向に異方性があったためか、植物の葉脈状の組織がみられ る。これらの結果から明らかなように腐植酸の形態は定まったものでなく、環境条件の変化に伴 って種々の形状をとるものである。

有機成分処理土の構造については圧密, せん断試験を行ったものを観察した。, 圧密時(p=12.8 kg/cm²)の構造は写真 4.4 ~ 4.7 のとおりである。最大主応力面のH - 断面では板状不定形粒子の平行配列が一部に観察される。これに対して, それに直交するV - 断面ではペッド化を呈しているため端部面の発達は不充分のようである。せん断は等体積一面せん断試験結果の供試体を観察したものが写真 4.8 ~ 4.11 である。 ここでも第3章で示したように, ペッドの再配列によって明確なすべり面が生じていない。なお, 自然粘性土中での有機成分の識別は, 形状観察のみでは



写真 4.1 気乾腐植酸表面 (乾燥収縮によるわれ目) × 2000



写真 4.2 気乾腐植酸破断面 (葉脈状の組織)×5000



写真4.3 気乾腐植酸破断面 (霜柱状の組織)×2000



写真4.4 有機成分処理 $\pm N - 6 \sigma$ 圧密H-断面 $p = 12.8 \text{kg/cm}^2 \times 1000$

写真4.5 有機成分処理 \pm N-6の 圧密H-断面 p=3.2kg/cm²×5000

写真4.6 有機成分処理土N-6の 圧密V-断面 p=0.4kg/cm²×1000



写真4.7 有機成分処理土N-6の 圧密V-断面 p=3.2kg/cm²×1000

写真4.8 有機成分処理 $\pm N - 6 \sigma$ 一面せん断 H-断面 $P_0 = 3.2 \text{ kg/cm}^2 \times 2000$

写真4.9 有機成分処理 $\pm N - 6 \sigma$ 一面せん断 V-断面 $p_0 = 3.2 \text{ kg/cm}^2 \times 2000$



写真4.10 有機成分処理 $\pm N - 4 \sigma$ 一面せん断 H-断面 $P_0 = 3.2 \text{kg/cm}^2 \times 2000$



写真4.11 有機成分処理土N-4の 一面せん断 V-断面 p=3.2kg/cm² ×2000

不可能であるため残念ながら行いえないものである。

4.2.4 まとめ

本節では有機成分処理土の工学的特性の変化とメカニズムとについて明らかにした。えられた 成果をまとめるとつぎのようになる。

(1) 土中有機物について,その活性の大きいものとして腐植をえらび,土中での存在形態を明 らかにしたが,用いた南港粘土では約30%が活性な腐植である。

(2) 有機成分処理土の工学的性質の変化として,比重,コンシステンシー,圧密,せん断諸特 性を明らかにした。それらは有機物総量の差によって変化するものである。 (3) コンシステンシー特性では、特に液性限界値を大幅に増大させる。

(4) その結果として圧密特性でもC_cを増大させることになり,有機成分処理土の変形量は大きくなる。さらに C_a, k が減少するため,有機物は圧密遅延の作用を示すものである。

(5) 2次圧密量をd ε/dlog t で示し,有機物による影響項と吸着水をも含めた粘性土の時間 効果項とを分離して表わした。

(6) せん断強度は有機成分処理によって増大し,強度増加率C_u/Pの増大をえている。

(7) 工学的特性の変化のメカニズムとして,界面特性を塩基置換容量の差で表わした。

(8) さらに有機物の土粒子への吸着特性をX線回折,赤外線吸収スペクトル分析,示差熱分析 によって検討し,試料土中のモンモリロナイトへの層間吸着,他の粘土鉱物では表面への物理吸 着を明らかにした。

(9) 微視的考察として,添加した腐植酸の出現状況ならびに有機成分処理土のペッド状態を観察した。

以上のように有機成分処理土は、その強度特性において増大がみてまれるものである。 しかしな がら、腐植酸を添加することは、実際上その入手が困難であり、また添加すること目体を目的と する訳ではない。そこで、このような結果を次節の微生物処理土に応用して微生物の人為的管理 によって生化学的に土質安定処理をめざすものである。

4.3 微生物による生化学的安定処理土の工学的性質とその改良のメカニズム²²⁾

4.3.1 試料調整法

さきに述べたように、微生物の生育のためには栄養源と生育環境との管理が必須のものである。 すなわち、添加栄養源の内容と環境条件とに応じて、優先的に生育する微生物の種類とが定まる ものである。よって、土の工学的性質に影響を及ぼしうる微生物を選択するために11種類の菌を 用いて、以下のような予備的検討がなされ、それらの結果から試料調整法を決定した。

(1) 本研究に用いる微生物の選択

試料土は大阪南港粘土を気乾し,420 μm のフルイ通過分とした。検討した11種類の微生物は 表4-4 に示したとおりである。表中で土懸濁液とあるのは京都大学土木工学教室構内の表土を 水中に分散させたもので,土1g中に約1.2×10⁷の細菌が含まれている。試料No.4~9で使用した 接種菌は菌類であり,No.10,11 は放線菌,No.12は細菌である。これらは傾斜培養で4日間培養さ れ、その後粘土試料中に加えられた。また用いた微生物栄養源はしよ糖0.2%,(NH₄)₂SO₄ 0.1%,K₂HPO₄0.1%である。南港粘土の液性限界付近(80%)の含水比で添加混合した後 に、蓋つきのプラスチック容器中で30℃の温度で培養する。微生物の増殖にともなって発生する ガスを追い出すために、1日1回上蓋が開けられた。4週間培養ののち、気乾して、強度試験を

Sample	CONTENTS	Fall cone penetrating amount (after 1 week air-dried)			
number		water content(%)	h(mm)		
1	Osaka−Nanko Clay ζ 420 μm(500g) + tape water (300cc)	19.6	0.82		
2	No. 1 + microbial nutrients + "soil suspension"	16.7	0.16		
3	No. 2 + reduced iron powder (5g)	20.1	0.44		
4	No. 1 + microbial nutrients + <u>MUCOR ROUXIANUS</u>	18.5	0.48		
5	No. 1 + microbial nutrients + <u>RHYZOPUS ORYZAE</u>	11.0	0.60		
6	No. 1 + microbial nutrients + <u>ASPERGILLUS ORYZAE</u>	18.1	0.42		
7	No. 1 + microbial nutrients + <u>ASPERGILLUS NIGER</u>	17.3	0.42		
8	No. 1 + microbial nutrients + <u>PENICILLIUM CHRYSOGENUM</u>	8.6	0.46		
9	No. 1 + microbial nutrients + <u>NEUROSPORA CRASSA</u>	14.7	0.52		
10	No. 1 + microbial nutrients + <u>SCABIES</u>	11.3	0.61		
11	No. 1 + microbial nutrients + <u>STREPTOMYCES</u>	13.9	0.52		
12	No. 1 + microbial nutrients + <u>BACILLUS CEREUS</u>	18.8	0.40		

表4-4 微生物の選択のための実験条件とその結果

行い,適当な微生物種の決定のため検討した。強度試験としてはコーン貫入試験を用いたが、その結果は表4-4にあわせて示している。未処理土に比較して処理土はすべて大きい貫入抵抗がみられる。これらのうちでも土懸濁液を接種した試料Na2が最も大きい抵抗値を示している。よって以下の本実験用としては、Na2、Na6のAspergillus Oryzae(放線菌)とNa12のBacillus Cereus(細菌)の3つを選択した。ところで土懸濁液を接種した場合に、強度的にみて最大の効果を示しているが、この接種菌は一般の土壌微生物そのものである。よって今後の検討を経て、このような効果が確立されれば、特定の微生物を土中に導入する必然性はないことになり、土質安定処理上きわめて好都合になる。

(2) 微生物処理土の調整法

主として大阪南港粘土を用いたが,対照として単一粘土鉱物からなるカオリナイト(クラウン クレー)とモンモリロナイト(ベンナイト)とを追加している。

試料の条件は表4-5にまとめたとおりである。添加量は土粒子乾燥重量に対する重量百分率

で表現している。カオリナイトとモンモリロナイトでは下水活性汚泥(1 cc あたり3.7 × 10⁷の細菌を含む)をも用いたが,これは土懸濁液以上に多くの一般微生物種を含んでおり,微生物

Sample No.	Contents	Conditions
O - 1	Osaka Nanko Clay, wet (water content 79%)	incubated
O – 2	O-1 + "soil suspension" (garden soil) as inoculum	at
	$+ K_{2}HPO_{4}(0.1\%) + NH_{4}CI(0.1\%) + sucrose$	25 ℃
	(0.1%)	
O — 3	O - 1 + " soil suspension "(ricefield soil)	pre-con-
	$+ K_{2}HPO_{4}(0.1\%) + (NH_{4})_{2}SO_{4}(0.1\%)$	solidated
	+ sucrose(0.2%)	
0-4	0 - 2 + sucrose(0.2%)	0.015
O — 5	0 - 2 + sucrose(0.4%)	kg/cm ²
O — 6	0 - 2 + sucrose(1.0%)	
K – 1	Kaolinite(crown clay), water content 120 %	incubated
K – 2	K = 2 + ACTIVATED SLUDGE as inoculum+K ₂ HPO ₄	at
	$(0.1\%) + MgSO_4(0.05\%) + NH_4CI(0.05\%) +$	28 °C
	$+ Na_2 NO_3 (0.05 \%) + FeSO_4 (0.001 \%)$	
	+ sucrose(0.2%)	non-
К — З	K = 1 + BACILLUS CEREUS as inoculum	pre-con-
	+ the same microbial nutrients in $\mathrm{K}{-2}$	solidated
K – 4	K = 1 + ASPERGILLUS ORYZAE as inoculum	
	+ the same microbial nutrients in K-2	with
B — 1	Bentonite, water content 300 %	cover
В — 2	$\mathrm{B}-1$ + the same inoculum and microbial nutrients	opened
	in K-2	everyday
В — З	B-1+ the same inoculum and microbial nutrients	
	in K-3	
В — 4	B-1 + the same inoculum and microbial nutrients	
	in K-4	

表	4		5	微生物処理土の試料条件
---	---	--	---	-------------

作用を強調し うると予想さ れたからであ 30

(COLONY)

微生物の細 NI 胞構造の形成 1 に役立つ最も BACTERIA 重要な物質は 炭素であるが OF NUMBER 添加するしょ 糖の量の増大 に伴って微生 物の増殖が促 進される。図4-31は試 料中に存在する菌の数 (生菌数)を希釈平板法 によって求めた結果であ る。当然予想されたよう に, 土中に存在する生菌 細胞数は炭水化物の添加 量がふえるにつれて増加 している。その数は培養 1~2週間でピークに達 しそれ以後は徐々に減少 するものである。



4.3.2 微生物処理土の工学的性質

微生物処理を土質安定へ展開するための基礎的情報として、その工学的特性の改良程度の把握 が最も重要である。そこで本項ではせん断強度,圧密,締固めなどの諸特性の検討を行った。 なお,実験に際しては試料をできるだけ乱さないように留意して行っている。

(1) 強度特性

本研究では処理土内における微生物の増殖によって、土粒子にペッド化が生じ、系内の摩擦力成

分,粘着力成分が変化することによる処理土の強化増加を期待するものである。

強度特性は1軸圧縮試験とコーン貫入 試験とによって測定された。1軸圧縮用 供試体は,所定の期間培養された後,直 径3cmのシンウォールサンプラーで試料 容器からボーリングして作成した。長さ は6cmとした。その後,室温で空気乾 燥させ,漸次供試体中の含水比を減少さ せて試験を行った。なお,培養期間の短 い試料はシンウォールサンプラーで不撹 乱試料を採取できないため,コーン貫入 試験によった。

図4-32は、

南港粘土の2

週間培養試



図4-32 大阪南港粘土試料のquの変化(2週間培養)

料の1軸圧縮強度を示している。図から、9^uが未処理試料O-1からO-2,O-3へと次第に 増大し、O-4で最大値に達した後O-5,O-6で減少していることがわかる。O-6はばら つきが大きいが、これは添加した炭化水素が過剰になって試料中の微生物の増殖が著しく、その ため生じる2酸化炭素ガスによって多くの空隙が存在することに起因するものである。試料O-

3と0-4は、同一の炭水化物量で、ほ ば同じ生菌数であるが、O-3のせん断 強度はO-4より明らかに小さくなって いる。このことは2つの試料中で増殖さ れた微生物の種類が異なるということに よってしか説明されない。O-3での主 要微生物は、添加した栄養源や発生した 硫化水素ガスから硫酸還元菌であると予 想され、この微生物の増殖では強度増加 が相対的に小さいものとみなされる。

さらに,他と比較して最も高い強度を えている〇-4試料について,その経時 変化を表わしている図4-33は,この強 度改良が時間の経過に伴って増加するこ


とを示している。南港粘土試料にお けるコーン貫入試験の結果を図4 -34に示しているが、これらは q_uの結 果とほぼ同様である。

カオリナイトおよびモンモリロナ イト試料の結果は図4-35, 4-36 である。これらは南港粘土試料と類 似の結果を与えている。ただし, モ ンモリロナイトの場合,含水比の低 下に従って強度が急増し, 図中に折 れ点が生じている。この点の意味に ついては今後の検討を残しているが, 全処理試料において未処理土より高 い貫入抵抗を得ている。時間の経過 によって生菌数が減少するにもかか わらず、微生物処理土の強度が増大 するという事実は, この強度改良が 生菌数よりはむしろ試料内に存続す る微生物生成物質の結合効果に基づ くことを示唆している。

(2) 圧密特性

側方抱束の K_0 圧密を1時間の急速 段階載荷で行った。表4-6 は大阪 南港粘土の種々の期間培養された土 の圧縮指数 C_c を表わしている。処理 土の C_c は大きくなっており、この変 化は微生物によって土粒子のペッド 化が生じても、その圧縮性は高いもの であることを示している。一方、圧 密係数 c_v は処理土の方が未処理土よ り大きくなっており、(図4-37 参 照)、 微生物処理土の圧密速度が大



incubating time Sample No.	1week	2weeks	1 month	3months
$ \begin{array}{c} 0 - 1 \\ 0 - 2 \\ 0 - 3 \\ 0 - 4 \\ 0 - 5 \\ 0 - 6 \end{array} $	$\begin{array}{c} 0.41 \\ 0.37 \\ 0.40 \\ 0.40 \\ 0.46 \\ 0.49 \end{array}$	$\begin{array}{c} 0.39 \\ 0.43 \\ 0.49 \\ 0.48 \\ 0.44 \\ 0.47 \end{array}$	0.42 0.42 0.49 0.51 0.48 0.49	0.42 0.46 0.57 0.53 0.53 0.46





なることを示している。そして体積 圧縮係数 m_v は全試料でほとんど差 がみられない。図4-38 は透水係数 kの変化を示しているが,微生物処 理土のkが未処理土のk より約1オ -ダ大きくなることを示している。

4.2.2 の有機成分処理土の圧密特 性では、逆にでか有機物含有量の大な るほど小さくなって圧密遅延効果を 示していたが、微生物によるペッド 化作用が有機物の保水性以上に土中 の透水性を高めるためであると考え られる。

(3) 締固め特性

ハーバード型ミニチュアモールド を用いた締固め試験を行った。用い た試料は1ヶ月間培養された処理土 を空気乾燥し, 420 μm フルイを通 過したものである。南港粘土の結果 は図4-39のとおりである。試料0 -4の締固め曲線は未処理の0-1 よりも右方に移動している。最大乾 燥密度 Idmax は処理によってもほと んど変化していない。図の上部は締 固めた供試体の q_u とwとの関係を示 しているが、全処理土試料の9.は未 処理土よりも高くえられている。カ オリナイトやモンモリロナイトの場 合も同様の結果が図4-40, 4-41 のようにえられており, 微生物増殖 による結合物質によって軟弱粘土が 材料的に良質化されたことを意味している。





- 128 -



菌の生成物質等による影響が大きいことを意味している。

以上のごとく,微生物処理は土の工学的性質を大きく改良しうるものであり,用いた接種菌の なかでも土懸濁液(一般微生物種から成る)を用いたものに効果が大となることを示している。 このような結果は微生物処理の応用面において,きわめて好ましいものである。すなわち,特定 の微生物種でなければ土質安定に効果がみられないとすると,その微生物種の生育のための管理 を実地盤で行うことが必要となる。しかしながら,これは事実上ほとんど不可能である。これに 対して,一般の微生物種で効果がみられるということは,栄養源の添加さえしておけば,あとは 接種時期(初夏から夏の温度条件)のみで解決することができる。さらに,この接種時期につい ても,生育の速度が少し落ちるのを許せば,一年を通じて可能である。

4.3.3 微生物処理土の改良のメカニズム

農業土壌学の分野では、さきに述べたように土粒子が微生物によってペッド化され安定されうる という多くの報告がみられる。それゆえ、前項で明らかにした微生物処理土でえられる物性の改 良効果が、微生物活動による結合作用、ペッド化と関係することは言うまでもないであろう。しか しながら、これまでの研究では単にペッド化するという現象の報告のみで、その粒度分布などの物 理的な性状や層間への吸着現象などについてはほとんどみられない。よって、ここでは微生物に よる土粒子のペッド化のメカニズムとして、まず生じる粒径加積曲線の変化を明らかにし、微生物 増殖での生成物質による吸着現象、物理的連結および接着作用などに関する検討を行っている。

(1) 粒度分析

ペッド化傾向を最も端的に表現するものは粒度分析による粒径加積曲線である。しかしながら JISA1204 などに記された手法は、土を完全に分散させて行うものである。ここではペッド化した 粒径すなわちペッド径分布の測定が必要である。第3章で述べた走査型電子顕微鏡法は粒径がメ ゾペッドの範囲までである。ここでは砂分をも含めて実施するために,JISA1204 法を一部修 正した比重計法によって測定した。すなわち試料 50gを蒸溜水にて 48時間保持し, これで壊れず に残ったペッドを測定粒径とした。分散剤としてはピロリン酸ナトリウム飽和液 10 cc を用いた。 以上の手法からわかるように,これは相対的な粒径分布を与えるものである。



図4-43は南港粘土の結果を示している。1週間の養生によって、粒径曲線が下方へシフトし ており、粗粒子の方向へ大きく変化したことを表わしている。図中の表は未処理試料と比べて、 処理試料中の粘土分の含有パーセントの減少とシルト・砂分の含有パーセントの増大とを示してい る。このことは、粘土分である細粒子がシルトや砂分などのより大きいペッド構造に凝集された ことを説明している。試料0-4(せん断強度において最も改良効果のみられた試料)の養生期 間の差による粒度分布の変化が図4-44である。この図によれば、全処理土の曲線が細粒子域に て未処理曲線より右下方に移動(粗粒子化)していることが明らかである。ところで、時間の経 過による処理曲線の変化はあまり明確でない。このことは土粒子の凝集過程において粒子の結合



- 130 -

物質の形態や量が変化し,その結果,ペ ッド化されたものが一部破壊されたり, 再び促進されたりすることによるものと 予想される。

図4-45,4-46 は活性汚泥,Bacillus Cereus,Aspergillus Oryzae を添 加し,それぞれ養生期間に差を与えたカ オリナイトおよびベントナイト試料の粒 度分布を示している。これらにおいても 南港粘土の結果と同じように,全処理土 の曲線が細粒子域でペッド化が進み,未 処理土よりも右下方に変化していること が明白である。

(2) 微生物の生成物質の土粒子への吸着

粘土粒子への生成物質の吸着メカニズ ムの解明のために、微生物の生成物質を 採取して、これを粘土中に添加すること による影響を検討した。生成物質として は種々予想されるが、代表として細菌 (Bacillus Cereus)によるものを用い

た。試料の作成方法はつぎのとおりであ る。

(i) 試料作成の方法

振とう液体培地(グルコース2.0%、ペプトン0.5%、酵母エキス0.5%、食塩0.5%、pH 7.0)の中でBacillus Cereusを1週間純粋培養し、その後、遠心分離によって細胞を除去する。 残りの培地を 1/2 に薄めたものを添加生成物質とする。これは1cc 中に10mgのグルコースを 添加したものと同等の炭素量である。

粘土試料としては2 μm 以下の南港粘土とカオリナイト, モンモリロナイトである。

添加の方法は,まず最初に100 mgの土を試験管に採取し,1 ccの蒸溜水に浸潤させる。これに 5 cc の緩衝液を加えpH調整を行う。それから0,0.1,0.2,0.5,1.0,1.5,2.0 cc/100 mg ± の生成物質を添加する。最後に全体が8 c c になるように蒸溜水を加える。完全に混合し,菌相





はあまり変化させないで、かつ安定 な吸着をえるために、5℃に保持し た恒温振とう機中に3日間放置する。 その後、遠心分離して、沈殿物をX 線回折分析用試料とし、上澄液を吸 着量試験に供する。上澄液中の菌の 生成物質の量は、光電比色計の540



*m*μ*m* 波長で光学的密度を測定し,別に同じ条件で作成しておいた検量線と比較することによって残留物質量を決定する。添加した量との差が土粒子に吸着した 生成物質量である。

(ii) 吸着量

添加した微生物の生成物質量と粘土に吸着された量 との関係は図4-47のとおりである。低活性粘土であ るカオリナイトよりも、高活性粘土であるモンモリロ ナイトに高い吸着量がえられている。そして南港粘土 ではこれら2つの中間値をえている。一般に吸着性状 は、添加量の少ないところで急激に上昇し、その後、 吸着が飽和に達して水平になっている。またpH が低 いほど吸着が大きいことを示している。これは pH 値が高くなれば、生成物質の全電荷が減少し、相対 的に負電荷となって土粒子と反発しあうことによる ものである。

さらに,モンモリロナイトではグルコースの吸着 量も測定している。結果は図4-48のとおりである。 1 cc 溶液中に 100 mg のグルコースという10倍の濃 度での吸着を検討したものであるが,グルコースと



同等の菌の生成物質の吸着量と比べて約1/500の吸着量しかなく,土粒子中への微生物の生成 物質の吸着によってこそペッド化が生じるものといえる。

(iii) 層間への吸着

モンモリロナイトでの高い吸着 量は、粘土鉱物の構造的な相異を 考慮すると,一部は鉱物の結晶層 間への吸着が予想される。このこ とはX線回折分析による図4-49 によって明らかである。モンモリ ロナイトの層間隔[d(001)] と 菌の生成物質の吸着量との関係を 示している。図は吸着量が高い程 層間がより膨潤することを表わし ている。生成物質は高分子である ため、吸着量の多寡に従ってその 一部がモンモリロナイトの結晶層 間に侵入して, d(001)を徐々に 拡大させるものと考えられる。ま た南港粘土中のモンモリロナイト ピークの層間膨潤もまた同様の傾 向を示している。



(3) 微視的観察

微生物によって生じる土粒子のペッド化を明らかにするために、光学顕微鏡によって微視的観察を行った。

土試料の懸濁液をスライドグラス上に滴下し、Aspergillus Oryzaeを添加して培養を行う。30 ℃で7日間湿潤養生した後,光学顕微鏡で観察を行った。写真4.12~4.15は結果の例である。 一般に微生物による土のペッド中には、菌糸網が存在することが明らかである。ペッド構造は微 生物の生成物質でおおわれ、繊維のような菌糸(線状ないしは糸状)によって結合されている。 未処理試料を示す写真4.12には粒子のペッドの形跡がみられない。

また別に、一連の顕微鏡スライドグラスを7日間の養生後、気乾状態にして1ヶ月放置し、付着していない土粒子を水洗したものが写真4.16~4.18 である。1ヶ月の気乾後でもやはり菌糸 網で連結されているのが観察される。

多くの場合, 微生物によるペッド化は, 分泌された生成物質による物理吸着が, 菌糸による連結 作用によるものかの識別が難かしいが, (2)の結果ともあわせて, この両者がペッド化をもたらし ているものと結論することができる。

4.3.4 まとめ

ここでは軟弱粘土の工学的性質に及ぼす微生物の影響を取り扱い,生化学的な手段による土質安 定工法への展開の基礎資料を得るべく検討を行った。微生物の栄養源と一般微生物から成る接種 菌とを添加することによって,微生物の生育が助長され,それに伴って土の工学的特性も改良さ れうることが明らかとなった。えられた成果を整理するとつぎのようになる。

 予備的な実験において、土性の改良効果を期待しうるものとして、土壌懸濁液という一般 微生物,ならびに Bacillus Cereus, Aspergillus Oryzae を選出することができた。

(2) 土中における微生物の増殖過程は1~2週間でピークを示すものであり、その後漸減している。





写真4.13 微生 物処理土のペッド化 状態(大阪南港粘土) ×150



写真4.14 微生物処理土のペッド化 状態(大阪南港粘土)×150



写真 4.15 微生物処理土のベッド化 状態(大阪南港粘土)×300



写真 4.16 微生物未処理土の分散状 態 (モンモリロナイト)×300

写真 4.17 微生物処理土のペッド化 状態(モンモリロナイト) ×300

写真 4.18 微生物処理土のペッド化 状態(モンモリロナイト) ×300

(3) 工学的性質の改良については、まずせん断強度に着目し、それが微生物処理によって増大しており、かつ効果が時間の経過後も持続する。

(4) 処理土の透水性も改善され、未処理土と比較して数倍~10倍以上高くなる。

(5) 圧縮指数が増大し、変形量は大きくなる。

(6) 微生物処理土の締固め特性では、最適含水比の差は少ないが qu を上昇させる。

(7) 微生物処理でえられる工学的性質の改良のメカニズムは, 微生物の代謝による生成物質のペッド化作用に密接に関連している。処理土ではその細粒子分がペッド化され,より大きいものに変化していることが粒度分析の結果から明らかになった。

(8) 微生物の生成物質は,土粒子に物理吸着されるのみでなく,モンモリロナイトなどでは層間に吸着されd(001)の間隔を膨潤させる。

(9) 生菌の数は養生期間の増大に伴って減少するにもかかわらず,改良効果を持続したことから,微生物による土の工学的性質の改良は生菌数ではなくて分泌される生成物質によることが明らかになった。

(10) 微生物の作用による改良効果は、特定の微生物種によってのみ生じるのではなくて、むし ろ一般微生物の活動によって大きな効果がえられており、実際への応用においてコントロールが 容易であることを示している。

4.4 結 論

本章では,第2章での超軟弱粘土の工学的性質の巨視的検討から,有機成分がその物性に大き な影響を及ぼしていることが明らかになったことをうけて,有機成分を積極的に利用すべく土中 の作用を総合的に検討し,微生物の働きに着目してこれを土質安定へ応用するための基礎的知見 をうるべく実験的考察を行ったものである。

第1節では、土中有機物に関して農芸化学・土壌学の分野で過去に多くの取り組みがなされてい るので、これまでの研究成果を概観して、土質工学への発展の方途を整理した。まず、土中有機 物の種類と分類について論じ、腐植の形態ならびに分別抽出の方法に基づいて、本研究では改良 Sprengel法に準じたことを述べた。 さらに、土中有機物は単に有機成分を表現するのみである が、土中に存在する生物として微生物の働きがきわめて重要であり、土中微生物の種類と作用と をとりまとめた。代表的微生物群として細菌・放線菌・菌類・藻類・原生動物を示し、これらが 代謝を繰り返すための栄養源ならびに環境とを制御することによって、微生物の優先種をコント ロールすることが可能である。そして微生物の土中での作用ならびに代謝産物の機能をまとめ、 粘土粒子との相互作用によってペッド化を生じるものである。しかし、これまでの知見では、その 取り組まれる研究分野の興味から粘土粒子と有機成分との間の結合性や反応性にのみ重点が置か れ,生じるペッドの状態(例えばペッドの粒度分布)はもとより,工学的な性質については全く 未知の分野として残されていた。

そこで第2節以降では、有機成分処理土の工学的性質の変化とその改良メカニズムとを明らかに したものである。まず、有機物総量の変化による影響について検討した。土中有機物中の活性物 質として腐植酸に着目し、それを抽出・再添加することによって有機成分処理試料を作成し、工学 的性質として土粒子比重、コンシステンシー特性、圧密特性、強度特性について考察した。有機 物の保水性の増大とペッド化によって土中のせん断抵抗を高め、強度増大をもたらしている。し かしながら圧密特性では変形量の増加と圧密遅延とをきたすものであり、その改良メカニズムと ともに示した。

一方第3節では、微生物処理土の工学的作用を吟味し、最も強度増大をみてまれる微生物種とし て一般土中微生物をあげ、これを接種することと添加栄養源の種類を調整することによって大き なせん断強度を生じうることを明らかにした。さらに圧密特性においても、処理土において*c*, *k*が大きくなり、変形量の増加傾向は変らないものの、圧密促進効果もみられ、第2節での有機成 分処理土と一部反応性が異なる結果がえられた。締固め、コンシステンシー特性でも微生物処理土 のせん断強度増大効果が知られた。これら工学的性質の改良効果のメカニズムを明らかにするた めに、粘土粒子のペッド化に基づいた反応性を検討した。まずペッドの状態変化として粒度分析 結果を示し、ペッド化が主として粘土分のシルト分、砂分への移行によって生じることを明らか にした。この効果は生菌数が1~2週間で減少するのに対して、3ヶ月経過後でもペッド化が保 持され、安定処理の改良効果が持続される要因ともなっている。微生物そのものよりも、微生物 による生成物質が土粒子へ吸着されることによってこのような作用を生じるものであり、吸着の 状況を全吸着量や層間吸着量を検討してこれを証明した。さらに菌類などによる土粒子のからめ とりの状況についても顕微鏡レベル下で示した。

このような微生物による土質安定処理の今後の課題として,微生物代謝に伴う生成物質の効果 の長期安定性の問題と,微生物処理条件の管理の問題の2つが重要なテーマと考えられる。まず 前者については,ペッド化作用をもたらす生成物質そのものが生存している微生物にとって栄養 源であり,これを摂取することによってペッドに変化をきたすことがある。そのため形成された ペッドが破壊され,増大した強度が逆に減少する危険を有している。本研究では少なくとも実験 室内レベルで3ヶ月養生試料までは単調に強度増加をえており,強度の減少はほとんど無視しう るものと予想されうるが,長期にわたる変化についても一応吟味しておく必要があろう。

また後者については、特定の微生物種ではなくて、一般微生物種を添加することが工学的性質 改良のための効果が高いという大変好都合な結果をえているが、このときにも栄養源として炭素 源、N,P,Kの補給が必須であり、大量の処理土に対する場合にはこれら栄養源の流亡を生じな いようにすることが肝要である。

以上有機物に基づく土質安定処理について述べたが,次章ではこれに対応する無機物による土 質安定処理の可能性について検討するものである。

参考文献

- 1)和田光史:土壌とくに火山灰土壌における腐植の集積に果す粘土の役割,粘土科学,10巻, 1号,1970, pp.21~28.
- 2) 熊田恭一: 腐植酸の化学, 化学と生物, 3巻, 3号, 1965, pp.121~128.
- 3) Kononova, M. M. : Soil Organic Matter, Pergamon Press, Oxford, 1961.
- 4) Flaig, W. : Effects of Microorganisms in the Transformation of Lignin to Humic Substances, Geochimica et Cosmochimica, Acta, Vol.28, No. 10, 1964, pp.1523 ~ 1535.
- Hurst, H. M. and Burges, N. A. : Soil Biochemistry, Ed. by McLaren and Peterson, Marcel Dekker, Inc., 1967, pp.260 ~ 286.
- 6) 京都大学農学部農芸化学教室編:新改版農芸化学実験書, 3巻, 1957, p.1003.
- 7)山口和夫,山口辰良:最新応用微生物学入門,技報堂, 1966, pp.14~69.
- 8) 都留信也:土と生態,共立出版, 1971, pp.66~76.
- 9) Nahin, P. G. : Perspectives in Applied Organo Clay Chemistry, Proc. 10th Nat. Conf. Clays and Clay Minerals, 1963, pp.257 ~ 271.
- 10) Beutelspacher, H. : Wechselwirkung zwischen Anorganischen und Organischen Kolloiden des Bodens, Zeitschrift für Pflanzenernährung Düngung Bodenkunde, Vol. 69, 1955, pp.108~115.
- 11)粘土ハンドブック編集委員会編:粘土ハンドブック,技術堂, 1967, pp.107~114.
- 12) Michaels, A. S. : Reological Properties of Aqueous Clay Systems, Ceramic Fabrication Process, Ed. by Kingery, Technology and John Wiley, 1958, pp.23~31.
- 13) Greenland, D. J. : Interactions, between Humic and Fulvic Acids and Clays, Soil Science, Vol.3, No. 1, 1971, pp.34 ~ 41.
- 14) Waksman, S. A. and Martin, J. P. : The Role of Microorganisms in the Conservation of the Soil, Science, Vol.90, 1939, pp.304 ~ 305.
- Peele, T. C. : Microbial Activity in Relation to Soil Aggregation, Jour. Amer. Soc. Agron., Vol.32, 1940, pp.204 ~ 212.

- 16) Harris, R. F., Chesters, G. and Allen, O. N. Dynamics of Soil Aggregation, Advanced in Agronomy, Vol.18, 1966, pp.107 ~ 169.
- 17) McCalla, T. M. : Jour. Bacteriology, 1940, pp.23~43.
- 18) Martin, J. P. and Waksman, S. A. : Decomposition and Aggregating of Fungus Cell Material in Soil, Proc. Soil Scie. Soc. Amer., Vol.23, 1959, pp.217 ~ 220.
- 19) Matsuo, S. and Kamon, M. : Engineering Properties of the Inferior Clayey Soil Material and its Improvement, Proc. 1 st Aust. Conf. Engineering Materials, 1974, pp.385~410.
- 20) Hori, S. and Okuda, A. : Purification of Humic Acid by the Use of Ion Exchange Resin, Soil Science and Plant Nutrition, Vol.7, No. 1, 1961, p.4.
- 21) Lo, K. Y. : Secondary Compression of Clays, Proc. ASCE, Vol.87, SM4, 1961, pp.61~87.
- 22) Matsuo, S., Kamon, M. and Pham, N. L. : Influences of Microorganisms on Engineering Properties of Soft Clay, Proc. 9 th Int. Conf. SM&FE, SS11, Vol. 1, 1977, pp.421 ~ 436.

第5章 多価カチオンと土質安定

5.1 多価カチオンの作用

5.1.1 多価カチオンの変化と土中での働き

金属の酸化は目然界において腐食という形をもって現われる。金属腐食は屋外構造物を初め, 地下埋設物,目動車,船舶,航空機,化学装置などあらゆる分野に用いられる金属材料に生じて いる。腐食の発生はこれらの機能と形態に多大の障害をもたらすものであるために,防食技術の 研究開発が多方面で取り組まれている。特に近年は天然金属資源の損失防止という観点からもその 重要性が増大している。ところが,ここで発想を転換し逆に金属腐食を積極的に促進させて,そ れでもって地盤の安定化に展開しうる可能性がある。このような研究の動機はつぎのごとくであ る。

庭先などで穴を掘ったとき土中の釘や、鉄材が酸化腐食して、そのまわりの土が褐色に変色し 土の性質が砂質土的なものになっているのに出くわすことがある。このことから土中に鉄を導入 するとそれが酸化した段階で、軟弱な粘性土が砂のような性質を帯びるようになることが予想され る。実際、建設工事現場などでよくみられるように鋼矢板を打ち込んだところ、矢板の腐食が進行 しこれを引き抜くために多大の力を必要とすること、また矢板のまわりに多量の土が付着してく ることからも、土中に入った鉄が酸化過程に土と反応して上に述べたような作用を引き起こして いるものと思われる。したがって、土中に入った鉄の酸化過程を検討することは軟弱な粘土の安 定処理上きわめて興味深いものがある。¹⁾

一方,地盤中に含まれる金属成分を検討すると土粒子の結合物質(セメンテーション材料)として,水酸化鉄,アルミなどの存在がある。両者は土粒子そのものの構成元素であって,一般に鉄分はFeOに換算して10%程度,アルミーウム分はAl2O3に換算して30%程度含有される。結合物質となるのは,これらが風化,溶脱,沈積などによって非晶質状態となり粒子界面に存在する場合に相当している。よってこのような鉄分,アルミニウム分を人為的に土中に付与すれば,地盤安定上効果の大きいことが容易に考えられる。

ところで, Pourbaix(1966)²⁾は金属の酸化特性に関する熱力学的データを簡便にまとめた電位 ー pH図表を考察した。これは水中におけるあらゆる金属の電気化学的な挙動と腐食性に関連す るものである。ある pH および電位において金属が反応するかどうか,反応して特定の酸化物ま たは錯ィオンを生成するかどうかを一目瞭然に示すという利点をもっている。よって酸やアルカ リ溶液中に金属を浸したとき,あるいは外部からの操作である電位に保ったときの金属の平衡状 態を知ることができる。図5-1は鉄とアルミーウムのPourbaix図表である。³⁾図中の斜線領域 ①が溶解による腐食であり、縦線 領域②が酸化物または水酸化物に なりそれ以後は腐食されない状態 であり、無色の領域③が裸かの金 属のままで安定な状態に対応して いる。鉄ではH⁺,OH⁻ および電 子を含む反応であり、アルミニウ ムではほとんどH⁺とOH⁻(水素イ



オン濃度)のみに依存した反応であることを表現している。

よって多価カチオンによる土質安定は、まず金属粉(鉄やアルミニウム)を Pourbaix 図表中 の斜線領域①の状態になるようにして溶解させ、それを図の縦線領域②の部分にとどめると酸化 物、水酸化物が形成されることがわかる。酸化促進による土質安定としてはこのようなメカニズ ムにするのが最も望ましい。

本研究では多価カチオンとして鉄イオンとアルミニウムイオ ンとに着目しているが,そのうちでも前者の作用に重点を置く ものである。そこで以下には鉄酸化について説明する。

金属鉄の腐食酸化機構を簡単に示すとつぎのようになる(図 5-2 参照)⁴⁾。



図5-2 鉄の腐食の機構

まず鉄がイオンとなって溶出する部位(カソード)では

 $Fe \rightarrow Fe^{+2} + 2e$

という1つの反応が起こっている。さらに別の部位(アノード)では酸素が溶液中の水分子およ び鉄の方から余分になった電子と反応して,

 $O_2 + H_2O + 4 e \rightarrow 4 (OH)^{-1}$

となる。この両者が反応して,

 $Fe^{+2} + 2(OH) \rightarrow Fe(OH)_2$

となって,ここに水酸化第1鉄と呼ばれる物質ができることになる。これがさびの一番始めにで きる物質と考えられている。しかしこの物質(Fe(OH)₂)は非常に酸化されやすくて,微量の酸 素があると直ちに反応を起こす。この変化はまわりの環境に大きく支配される。そこで次項では 土中での鉄酸化物の出現状態をとりまとめている。

5.1.2 土中での鉄酸化物の出現の仕方

土中に存在する鉄酸化物の形態はつぎのようにまとめられる(Oades, 1963)。

- 142 -

(i) $\forall p \neq h$ (Goethite) : α FeOOH

① 低い pH 溶液中の第2鉄の沈積(反応速度は遅い)

② Fe(OH)3 が高い pH と温度下におかれたとき

③ 炭酸イオンの存在下で炭酸第1鉄や水酸化第1鉄の酸化

土中でのゲタイトの形成はこの3つの場合に生じるが、①の場合が最も生じやすい。

(ii) レピドクライト (Lepidocrite) : 『FeOOH

これは第2鉄から直接生じることはなく、第1鉄の酸化によって生じる。

① 炭酸イオンの存在しない pH 4~8の状態で水酸化第1鉄が酸化されるとき。

② 炭酸第1鉄や硫酸第1鉄の酸化

レピドクライトは炭酸イオンや酸素イオン濃度が低い条件で生じやすい。そのため地下水面下 の低いところでよくみられる。

(iii) $\neg \neg \neg \neg \uparrow \uparrow$ (Hematite) : αFe_2O_3

① 充分高温に熱せられるとすべての鉄酸化物はヘマタイトになる。

② 希薄アルカリ溶液中で高温度におかれた水酸化第2鉄

FeCO3の薄膜を急速乾燥したとき。

ヘマタイトの自然界での形成は,乾燥気候で高温条件が必要なため,湿潤地域ではほとんど起 こりえない。

(V) マグネタイト (Magnetite) :Fe3O4

① 第1鉄と第2鉄イオンが混在しているとき。

② 溶液中で第1鉄イオンがゆっくり酸化されたとき。

③ 低温でH2O2 によって水酸化第1鉄が酸化されたとき

Bernal ら (1959)⁶⁾ によって同定されたもので、マグネタイトの酸化によって生じる。また有 機物の存在下において形成されることがある。

(VI) 非晶質の酸化第2鉄

① 水酸化第2鉄ゲルの養生

② 第1鉄化合物の加水反応

土中の非晶質第2鉄は②の反応によることが多い。

鉄酸化物としてはこのほか β FeOOH, δ FeOOH の存在が知られているが, 自然界では未だ認められていない。これらの反応を整理すると図5-3のようになる。

以上のごとく、 Fe^{2+} , Fe^{3+} のように溶解した鉄イオンの土中における出現形態はきわめて複雑であり、その同定は工学的にあまり意味をもたないものである。土中ではゲタイト、レピドクラ



イト,マグネタイト,水酸化第2鉄ゲルの存在の可能性がきわめて高いことを明記するにとどめ

5.2 多価カチオンによる化学的安定処理土の工学的性質

5.2.1 試料の調整法と試験方法

実験試料の調整

本研究に用いた軟弱粘土は大阪湾南港から採取したもの(南港粘土)と大阪姫島から採取した もの(姫島粘土)である。試料の物理定数等については表5-1にまとめたとおりである。 試料の初期条件としては,低含水比条件と高含水比条件との2系統に調整した。

(i) 低含水比条件

	LL	PL	ΡI	Gs	clay:	silt:	sand
Osaka Nanko clay	65.1	25.7	39.4	2.680	21	73	E
	89.9	33.6	56.3		(wet	state)	
Osaka Himejima clay	72.3	37.4	34.9	2.648	19	70	11
	91.0	39.4	51.6		(wet	state)	

表5-1 用いた試料の物理定数

の場合 試料を目然乾 燥し,粉砕した 後 420 μmフルイ 通過分を用いる。 (ii) 高含水比条件の場合

試料の湿潤状態を保持して,2000µmフルイ通過分を撹拌機で練り返し,初期含水比を実験目的に沿って調整して用いる。初期含水比の調整は水分の除去として大型超遠心分離機によっている。

(2) 多価カチオンの配合

添加剤として用いた多価カチオンはFeとAI である。Fe源としては鉄粉(還元鉄粉)を、AI源としてはポリ 塩化アルミニウム(PAC, 10 %のAI $_2O_3$ を含む) 溶液を用いた。 その配合は表 5 - 2 のとおりである。ここで添加量はモル/100g粘土 とし、100 gの乾燥粘土重量に対する添

表5-2 多価カチオンの配合条件

(a) Case of Iron-treatment

Sample No.	Added iron powder (mol/100g clay)
I - 1	0.0
I - 2	0.01
I — 3	0.03
I-4	0.05
I - 5	0.10
I - 6	0.20

(b) Case of Iron · Aluminium treatment

Fe(mol/100g clay) Al(mol/100g clay)	0.0	0.01	0.05	0.10	0.20
0.0	A-1	-	-	-	-
0.002	B-1	-	_		_
0.005	C-1	C-2	С-3	C-4	C-5
0.010	D-1	D-2	D-3	D-4	D-5
0.020	E-1	E-2	E-3	E-4	E-5

(c) Case of Complex treatment

	A kind of treatment	'Amount(mo	I∕100g clay)
Α	Non-treated clay	1	0.01
В	Panflox(500ppm) + FePowder	2	0.03
С	FePowder	3	0.05
	Removal of organics by H_2O_2	4	0.10
D	+Fe Powder	5	0.20

加金属のモル数で表わした。

鉄処理のみの場合,鉄と アルミニウム処理の場合, 複合処理の場合について検 討を行っている。なお複合 処理とは,第4章で明らか にしたように有機物による 土質安定処理効果,特にそ のペッド化効果に着目した ものであって,有機物とし ては高分子凝集剤のパンフ ロックを鉄処理に添加した ものである。

(3) 試験方法

(j) 低含水比条件の場合 締固め特性の把握のため には,ハーバード型小型締 固め試験機を用いている。 各配合試料の締固め曲線を それぞれ非繰り返し法によ って求め,さらにこれらの 最適含水比(W_{opt})で締固 めた試料について種々の養

生条件下で強度試験(1軸圧縮試験)を行った。また一部では、締固め曲線と1軸圧縮強度(qu)

との対応からquが最大となる含水比で締固めた試料の養生試験も併用している。養生条件として は20℃の気乾条件とパラフィンシール条件の2種を選定した。

物理特性としてのコンシステンシーの変化は,安定処理によって軟弱粘土が相当砂質土的性格 を帯びるようになるため,液性限界,塑性限界を通常の方法(JISA1205,1206)で求められない。 そこで液性限界についてこれとほぼ対応するファイネスナンバー(F値)で代替した。

(ii) 高含水比条件の場合

締固め試料のように含水比があまり高くないものを取り扱うことは, 多価カチオンの反応機構の 追求のための意義はあっても,軟弱粘土の安定処理としての工学的性質の改変を明らかにしたも のとは必ずしもいえない。本研究のように軟弱な粘性土では締固めが可能となる場合の方がむし ろ少ないものである。そこで多価カチオンと軟弱粘土との反応性の検討のためには高含水比条件 の場合を省略することができない。

沈降試験としては初期含水比 500 %,その他の試験には初期含水比を液性限界の含水比に調整 している。

圧密試験は載荷重 0.01kg/cm² で予備圧密し、養生期間は 1 ヶ月、 3 ヶ月として圧密特性を検 討した。急速段階載荷圧密試験を行っている。先行荷重 (p_0)が 0.01 kg/cm² とかなり小さい値 としたのは軟弱地盤の処理を対象としているため、自重圧密状態の場合、及び浅層の安定処理の 場合などを想定しており、処理土の圧縮性が問題となるのはそれ以降の載荷が重要とみなされる ためである。

さらに強度試験については、ベーンせん断試験(角速度1ラジアン/min)と静的コーン貫入試験(コーン先端角60°,コーン重量60g)の2種類を実施した。

5.2.2 鉄処理土の工学的性質¹⁾

(1) コンシステンシー特性

測定結果は25-4, 5-5のとおりである。25-4はシール養生したものであるが,鉄粉 を添加し養生の経過につれてF値が大幅に減少している。25-5の気乾養生では減少度合がさ らに大きくなっている。養生期間とF値の関係では養生期間の増加に伴って減少しているが,養 生期間1ヶ月と3ヶ月の試料ではあまり差がみられていない。このことは1ヶ月ないし3ヶ月で 添加した鉄粉の酸化変化がほぼ飽和状態に達していることを示唆している。ここで添加直後の試 料において鉄粉添加量の増大とともにF値が減少しているが,これは添加鉄粉の粒度分布(5.3. 2参照)が0.1 mm以上80%であることから,処理試料中の粗粉分の増加によるものであると考 えられる。





(2) 締固め特性

締固め曲線は図5-6のとおりである。鉄粉の添加量 の増大とともに乾燥密度 (γ_d) が増大している。しかし ながら、鉄粉を添加することによって良く締固まるよう になり密度が増大したというよりも、試料の状態からみ ると、鉄粉の重量だけ乾燥密度が増大したとみなす方が 妥当であるように考えられる。そこで添加した鉄粉空間 に土粒子を置き換え、粒度分布は仮に同一として新たな 乾燥密度 γ'_d を算定しなおした。すなわち、 $\gamma_d(=W_s/V)$ *QW*_sをつぎのように補正した。



 $W_{s'} = W_{si} + W_{so}$

ここで, Ws': 補正乾燥重量

 W_{si} : もとの土のみの乾燥重量

W_{so}: 鉄粉が入った空間を土としたときの乾燥重量

鉄粉の乾燥重量を W_{F_e} ,比重を G_{F_e} とすると、仮定により

$$\frac{W_{F_e}}{G_{F_e}} = \frac{W_{so}}{G_s}$$

ゆえに,

$$W_{s'} = W_{si} + W_{F_e} \cdot \frac{G_s}{G_{F_e}}$$

今,添加率を a とすると,

$$a = \frac{W_{F_e}}{W_{si}}$$

となる。

$$W_s = W_{si} + W_{F_e} = W_{si} (1+a)$$

であるから,

$$\gamma'_{d} = \frac{W_{s'}}{V} = \frac{W_{si} + W_{F_{e}}}{W_{s}} \frac{G_{s}}{G_{F_{e}}}}{W_{s}} \gamma_{d}$$
$$= \frac{1 + a \frac{G_{s}}{G_{F_{e}}}}{a + 1} \cdot \gamma_{d}$$

えられた γ'_d が図5-6の \triangle 印である。無添加の γ_d と補正値の γ'_d の比率は4%程度の差となり、 乾燥密度の増大はほとんど鉄粉の重量によるものと結論づけられる。

さらに、最適含水比(W_{opt})は25%程度(南港粘 土の場合)であり、処理による変化はみられない。 これらの結果は、鉄粉を混合処理した時点において は処理土の性状がほとんど変化しないことを表わし ている。

(3) 強度特性

1 軸圧縮試験の結果(W_{opt}の含水比で締固めた後 養生した試料)は図5-7のとおりである。図には 気乾養生とシール養生との場合を別々に示した。鉄 粉添加後直ちに圧縮試験を行った場合,1軸圧縮強 度(qu)は添加量にかかわりなくほぼ一定値をとっ ている。ただ気乾条件では1日後でも強度増加がみ られ,かなり酸化が進行するために強度の増大を示 している。一般に鉄粉の添加量の増大とともに強度 が増大する。さらに養生期間の経過とともに強度増 加は著しい。シール養生時には特に3ヶ月養生で相 当量の増加をみている。養生による酸化鉄の生成に



よって,セメンテーション効果が発揮され強度増加にあずかっているものと予想される。気乾養 生では強度増加の絶対値は大きいが,養生期間の増加とともに添加量にかかわらずほぼ平行に強 度増加をきたしており,これは供試体の含水比の減少効果が大きく関与しているためである。

上述のごとく, 1軸圧縮試験の結果, quが含水比に大きく支配されていることが明らかであり,

特に気乾条件下で著しい。含水比の 減少に伴う強度の増大はこれまでに も多くの報告例があり,一般に含水 比と強度の対数とが直線関係にある といわれている。そこで処理土の効 果と含水比による影響とを分離して 考察することが必要となってくる。 ここでは特に気乾養生した試料と, 酸化過程を経ない試料との比較を行 った。酸化過程を経ない試料とは, 締固めによって作成した供試体を, 直ちに真空容器に入れて脱水し強度 試験を実施したものであり,種々の 含水比を与えるためには真空ポンプ



の稼動時間を変化させている。これらを片対数紙上にプロットしたものが図5-8である。この 図の斜線部分が酸化鉄に起因する強度増加とみなしうる。図から明らかなように添加した鉄粉が 酸化過程を経ることによって q_u に約2~3倍の増加がみられている。さらに、鉄粉を添加しても 酸化過程を経なければ q_u は含水比のみに依存し、添加量そのものはほとんど強度増加に関与しな いことがわかる。また、含水比とlog q_u の関係は含水比が極端に低くなってくると、やや直線性 がなくなっているが、このことは供試体の乾燥の過程で土粒子間が接近し、van der Waals力が 強力に働いてくるため、 q_u の増加率が大きくなる傾向を示すものと予想される。しかしながら、 この現象はもちろん多価カチオン処理とは無関係に考えられるべきものである。

以上は低含水比条件下での特性であるが、高含水比条件下の圧密特性として次のようになる。

(4) 圧密特性

まず圧密荷重段階ごとの沈下量を示したものが図5-9である。図は3ヶ月養生時の結果であ るが,圧密荷重1.0 kg/cm²付近において鉄粉添加量にかかわらずほぼ等しい圧縮量を示し,その 荷重の前後で沈下の傾向が逆転している。すなわち,図5-10に模式的に示すように荷重が1.0 kg/cm²近傍以下では沈下量に鉄粉添加量の少ないものほど大きく,荷重がそれ以上では添加量



を少なくしている。しかし荷重が 1.0 kg/cm^2 付近でこの構造が破壊されるため沈下が増大する と考えられる。図5 – 11 は、このときの 2 次圧密特性を表わしている。降伏荷重 (p_y)の前後の 荷重条件を示した。荷重条件のちがいによって 2 次圧密量には有意の差がみられない。それに対 し、鉄粉添加量の増加につれて 2 次圧密量が減少している。これは p_y を越えた条件の場合でも 2 次圧密量は処理土の方が小さくなっていることを示し、取り扱いやすい土質条件がえられている と結論することができる。 5.2.3 鉄・アルミニウム処理土の工学的性質

姫島粘土に対して鉄・アルミニウム処理 をほどこして検討している。用いた試料の 配合条件は表5-2(b)のとおりである。 記号のAからEにいくに従ってアルミニウ ムイオン量が増加し,添番号が大きくなる につれて鉄イオン量が増加していることを 表わしている。

(1) 締固め特性

えられた締固め特性は図5-12のとおり である。鉄・アルミニウムの添加による締 固め曲線の変化は5.2.2 で述べたのと同様 にほとんどみられない。図には同時に1軸 圧縮強度 q_u を示したが、この2つの曲線か ら最大乾燥密度に対応する $W_{opt}(30\%)$ と



図5-12 鉄・アルミニウム処理土の締固め特性

最大の quに対応する含水比 (20%)を初期含水比として添加による強度特性の研究に用いている。

(2) 強度特性

(i) 低含水比条件の場合(1軸圧縮強度特性)

初期含水比 30 %, 20 % で締固めたものについて,気乾及びパラフィンシール養生条件で20℃の恒温室で養生した。えられた結果は図5 - 13 ~ 5 - 20 までである。初期含水比の相違は初期の強度に差を生じるのみで,特性そのものにはそれほどの変化がみられないことがわかる。養生条件の差によって整理するとつぎのようになる。





気乾養生では、鉄イオンが多いものほど1日経過で相当大きい強度の増大がみられ、養生期間 の増加とともに強度が増大している。これに対して、アルミニウムイオンの添加によっては添加 量の増加に伴って *q*_u はむしろ減少しており、それに対応して含水比が高くなっている。したがっ て、含水比に及ぼす鉄イオン添加の影響は相対的にきわめて小さいものとなっている。一方、シ ール養生では、添加後1日では強度の変化はほとんどみられない。養生期間が長くなると強度の

増加は明瞭であり,添加量に伴って強度が大きくなっている。アルミニウムイオン添加によって, わずかな強度増加がみられている。含水比は添加量の増加に伴って減少する傾向を示した。



のシール養生では含水比変化が AI(OH)3 の形で土粒子にとりかこまれペッド化を示し,鉄の酸化 による水の消費とあいまって強度増大をもたらしている。また図5-22の気乾養生では,たとえ AI(OH)3 化が生じても他の目由水の

乾燥による含水比低下の方が著しく, 鉄イオン添加による強度増加と水分乾 燥に 基づく強度増加が生じているもの である。

(ii) 高含水比条件の場合(ベーンせん)

5.2.1 に述べた条件下で,塩化ビニ ールパイプ容器中にて,添加混合静置 された試料について,その容器の上層 と下層のせん断強度を求めたものであ る。図 5-23,5-24 のとおりである。

アルミニウムの添加量の多いほど, せん断強度は大きな増加を示しており, かつ鉄イオンの添加によってそれが促 進されているのが明らかである。鉄と アルミニウムの両イオンの相剰効果を



期待したが,高含水比条件下においてPACによるペッド化と鉄イオン添加による固化が貢献しているものである。

5.2.4 複合処理土の工学的性質

これまでの検討結果によれば、添加した鉄イオンの酸化と処理土のペッド化とが安定処理効果 の向上に寄与していると予想される。そこで、ここでは有機物処理によるペッド化効果とそれが 鉄処理土の酸化促進に及ぼす影響等を明らかにするために複合処理をとりあげたものである。

ところで,用いた南港粘土には元来有機物が5.1%含まれているため,これまでの考察が有機物を含んだものに対してなされていたと考えられる。よって,南港粘土から人為的に有機物を除去した試料と,人工有機物(パンフロック:500 ppm)を南港粘土に添加したものについて検討する。用いた試料の配合条件は前掲の表5-2(C)のとおりである。 なお有機物除去処理には10% H_2O_2 溶液での煮沸(3回繰り返し)操作を用いた。無処理試料をA,人工有機物と鉄粉処理試料をB-系統,鉄粉処理のみ試料をC-系統,有機物除去試料に鉄粉添加したものをD-系統と称している。

(1) 締固め特性
 B,C,D-系統は,それ
 ぞれの系統内で鉄粉添加によ
 る最適含水比,最大乾燥密度
 の変化はなく,B,C-系統
 は無処理のAとほぼ同一の締
 固め曲線を持つ。ところが図
 5-25 に示すように各処理系
 統の比較ではD-系統の *r_d* max が他の場合より大きく,
 W_{opt} が小さくなっている。こ



有機物による粒子間結合がみられなくなって,せん断強度が減少し保水性も減じたためであると 考えられる。

(2) 強度特性

れは有機物除去のD-系統で,

(i) 低含水比の場合

1軸圧縮強度についての結果は図5-26~5-28のとおりである。鉄粉添加量の増大,養生日 数の増加とともに q_u は増大している。 しかし, これまでの鉄処理,鉄・アルミーウム処理とは 異なり,30日養生の場合などに q_u の値にピークがみられている。このような強度の減少は破壊 のパターンがすべり破壊から分離破壊のように脆性破壊を呈する場合にみられている。D-系統 で大きく生じているのは, 有機物除去処理に用いたH₂O₂ の残滓が,添加された鉄粉を過度に酸



化して脆性材料化が進行したものと考えられる。

これらの供試体の処理効果を把握するため、同一含水比での q_u 比較が図5-29 である。図中の



A部分が鉄添加による強度増分であり, B部分が人工有機凝集剤と鉄粉との相 剰作用による強度増分を示している。 なお実線は未酸化時のq_u-線である。 図から明らかなように,B-系統のq_u が最も大きくえられている。これは有 機凝集剤と鉄粉の同時添加による相剰 作用のために鉄酸化が促進され,強固 な粒子間結合が生じたためと考えられ る。

(ii) 高含水比条件の場合

初期含水比 500 %で沈降させた処理 土の, 地盤表層と先行荷重 *p*0=0.01 kg/cm² で圧密したものとの強度特性 をB-系統について検討した。どちら も超軟弱状態にあり, 結果は図5-30,





5-31 のとおりである。 3 ケ月経過後の含水 比は51 ~ 59 %とほ ぼ同一である。3 ケ 月後でも表層, p =0.01 kg/cm² で圧密 されたもの,ともに 2 $\tau_f = 0.1 \sim 0.01$ kg /cm² と小さい値で とどまっている。一 般に 2 $\tau_f(q_u) = 1/5$ ・ q_c といわれており, 図5-30 の A -線で あるが, 図では大き くはずれ,当試料で

Fe-content (mol/100g clay) Water content (8) 90 2 80 70 0.1 60 05 50 01 0. $p_0 = 0.01 \text{ kg/cm}^2$ ×10⁻¹ 0.8 o 1 month-curing (kg/cm $2\tau_f^{0.8}$ Shearing 3 month-curing strenath $\tau_f \sim w$ 関係 🖾 5 - 31

は *q* の方が大きい値を与えている。図5-31 は養生期間の差による強度変化を示している。図中の矢印は含水比の減少に伴う強度増加を意味しているが,鉄イオン添加による強度の増加は明白である。

5.2.5 まとめ

多価カチオン処理土の工学的性質について,特徴的なものを中心に示したが,本節でえられた 結果をとりまとめるとつぎのように整理される。

(1) 鉄処理土の改良効果

(j) コンシステンシー特性については F 値で検討した。鉄粉添加量の増大と養生期間の増加に 伴って F 値は減少し,処理土は砂質土的な性格を示すようになる。

(ii) 締固め特性では、 r_d が大きくなるがこれは単に比重の大きい鉄粉を添加したためにすぎな いことを補正値 r'_d を用いて明らかにした。さらに W_{opt} に何らの変化もみられないことなどから鉄 紛添加のみでは締固め特性に及ぼす影響はほとんど皆無といえることを示した。

(iii) 1軸圧縮試験により、quの大きな増加を添加量の増大と養生期間の経過によってえられる ことを示した。これは添加直後にquの増加が生じないこと、鉄添加の効果を含水比変化の影響か ら分離して表現したこと等に基づき、添加された鉄成分の酸化によってはじめて強度増加作用を 発揮することを明らかにした。

(Ⅳ) 圧密特性では,降伏値として1.0 kg/cm²の近傍にその存在がみられるなどの固化性状を きたし,2次圧密量が添加量の増加によって小さくなることを示した。

(2) 鉄・アルミニウム処理土の改良効果

(i) 低含水比における挙動と高含水比における挙動との間に相違がみられる。

(ii) 低含水比条件下ではアルミニウムイオンの添加による強度増加はほとんどみられない。

(iii) アルミニウムイオンによる保水効果が生じている(気乾養生の場合)。

(V) 鉄・アルミニウムの両イオンの添加量の増大に伴って,強度が増大し含水比は減少する傾向を示す(シール養生の場合)。

(V) 高含水比条件下ではアルミニウムイオンによるペッド化と鉄イオンの酸化による固化とによって、せん断強度の増加がえられており、鉄・アルミニウムの両イオンの相剰効果を期待しうる。
 (3) 複合処理土の改良効果

(i) 締固め特性が添加によっても変化を生じないことは(1),(2)の場合と同様である。しかしな がら、有機物除去試料のみに γ_{dmax} の増加、 W_{ont} の減少がみられた。

(ii) q_u は人工有機屍集剤と鉄粉添加において最大値を与えることを q_u ~含水比図から明らかにし、複合処理の有効性が示された。

(iii) 高含水比条件の場合においても同様に,添加量の増加と養生期間の経過によって強度を著 しく増大させることを示した。

5.3 多価カチオンによる化学的安定処理土の改良のメカニズム⁷⁾

5.3.1 改良メカニズムの研究の手法

前節では多価カチオン処理土の改良効果として, せん断強度の増大を中心にして明らかにした。 砂質粘土と鉄イオンとの安定処理を取り扱ったものとして Крахмалев(1960)⁸⁾ の研究がみられ るが, これは改良効果として土粒子のペッド化を指摘しているのみで, 単に予想として述べてい るにすぎなく改良のメカニズムを追求したものではない。そこで本節においては多価カチオン処 理土の改良のメカニズムを明確にするものである。

多価カチオンの添加によって、粘土粒子表面の界面活性に変化を及ぼし、ゼータ電位の減少に よる粒子間の接触ならびに多価カチオンによる粒子間のセメンテーション作用などが予想される。 よって、処理土のペッド化、比表面積の変化、酸化性状、イオン分布、微視的構造等の観点から 検討したが、その試験方法をあらかじめまとめると次のとおりである。

(1) ペッド化の測定方法

粘土粒子の界面活性の減少に伴って粒子間に接触が生じ、それによってペッド化が促進される。 そこでこのペッド化に着目して処理土の粒度分布、比表面積を測定している。しかしながら固結 した処理土の粒度分布の測定は、必ずしも容易ではないことは第4章でも触れたとおりである。 同様の手法を用いて統一的に実施した。

気乾試料では固結化が著しく,その粒度分布測定はほとんど不可能であったため,ここではシ ール養生のものについて粒度分布測定を行った。比表面積は高含水比条件下の試料のみに対して 行い,測定はN2ガス吸着BET法を用いた。そのための試料の作製は含有水分の乾燥時のペッ ド化を避けるためメチルアルコール置換を行っている。

(2) 酸化性状の測定方法

土中における鉄イオンの酸化性状について、鉄酸化物の形態がきわめて複雑であることを考慮 して土中鉄イオン量を2価と3価とにわけて定量し、イオン酸化量の変化を検討している。この 場合、分析中に酸化・還元が起こってはならないことはいうまでもない。そこで処理土の溶融分 解をCO₂雰囲気中、80°C、HF、H₂SO₄で行い、 $\alpha - \alpha'$ ジピリジル法に基づく発色法を用いた⁹⁾ なお、検討試料は鉄処理土のシール養生したもので、低含水比条件の場合の1軸圧縮試験後のも のである。またこの時の処理土の酸化条件については、別に pH と酸化還元電位 Eh とを測定し検 証とした。

(3) イオン分布の測定方法

土中での多価カチオンの分布については、土層柱から採取した試料について蛍光X線分析によ る鉄イオン分布の測定、X線マイクロアナライザーによる分布形状の面分析を実施した。 前者については、液性限界の含水比状態における混合で鉄イオンが試料中に沈積するかどうか について特に検討したものである。十分練り返した南港粘土試料中に鉄イオンとしてFeSO4,Fe Cl₂, FeCl₃を試料乾燥重量に対して1.0%, 0.5%となるように添加し, Ø15 cm, 高さ20 cm の底つき塩化ビニールパイプに入れ静置して、1ヶ月間養生したものである。この養生試料を土 層柱とみなして、その上部(A),中部(B)、下部(C)の3ヶ所から採取し測定している。採取試料は 炉乾燥後粉砕し(Spex 製粉砕機で粒径 50μm以下にする),(セルロース):(試料)=5:1の 割合で希釈混合して,15t で圧縮成型したものを分析に用いる。鉄イオンの定量としてFe,0₂に 換算して行い、検量線法にもとづいて含有量を決定した。

後者の面分析に関してはX線マイクロアナライザーを用いた。これは走査型電子顕微鏡に接続 したエネルギー分散形のものであり,試料面に電子線が照射されたとき発生する特性X線をS; (L_i) の半導体検出器で検出し、波高分析器にかけブラウン管上の観察2次電子像と同調させ、 X線強度に応じて輝点で表わしたものである。情報量としては鉄のK_a線をとっている。 なお波 高値を一定にして観察しているため輝点数が試料中の鉄成分量の概略値を示すことになる。

(4) 微視的構造の観察手法

多価カチオン処理土の微視的構造については、第3章と同様に走査型電子顕微鏡の2次電子像 の観察によるものであり、安定処理土中における鉄イオンの酸化にもとづく結晶の状況、処理土 の微視的構造等を検討している。なお、ここではペッド測定を実施していないが、それは多価カ チオン、特に鉄イオンの酸化によるペッド化が、後述のようにシルト径のものを砂径へとペッド 化するものであって,ペッドの変化として第3章でとらえたものより粒径が極端に大きいために 電子顕微鏡レベルでのペッド分布としての把握が困難なためである。

5.3.2 改良メカニズムの検討結果と考察

(1) 処理土のペッド化

本研究でとりあげた鉄処理土,鉄・アルミニウム処理土,複合処理土の粒度分布はそれぞれ図 5-32~5-34のとおりである。 計算における土粒子 表5-3 鉄粉添加量と補正比重値 比重は,鉄粉添加に対してすべてが酸化鉄(Fe,O3,比重 5.12)になったものとして比重補正している。鉄粉添加量 と補正比重値は南港粘土に対して表5-3のようである。 ただし添加後1日では酸化はほとんど生じなくて,添加し た鉄粉が独立に沈降するものとして系全体の比重補正は行 わない。なお複合処理土のD-系統は有機物減少による比 重増大に基づくものである。アルミニウム添加ならびにパ ンフロック添加に対しては、微量であることと、アルミニ (注) D1~D5は複合処理土である

SampteNo.	$G_s(corrected)$
I-1	2.680
I - 2	2.690
I-3	2.710
I-4	2.730
I-5	2.778
I-6	2.868
D1	2.740
D2	2.760
D3	2.780
D4	2.828
D5	2.917
ウムの比重が2.71 g/cm³ で土粒子比重と差がない こと等から補正は行って いない。

図5-32の鉄処理土に おいて,添加後1日での 粒度分布にほとんど差が みられないのに対して, 3ヶ月経過後では添加量 の増大に応じて粒子径も 大きくなっている様子が 読みとれる。特に50μm 以上の砂径部分の増大が 著しく,添加した鉄粉が 酸化過程を経ることによ って粒子配合の良い土を 生じさせている。



図5-33は,鉄・アルミニウム処理土の場合であるが,無処理のA-1からアルミニウム処理 のC-1でPACの凝集作用による全粒径範囲でのペッド化が生じ,鉄粉量の増大で同様に砂径 部分のペッド化がきわめて大きいものである。鉄とアルミニウムの両イオンの同時添加による相 剰効果が相当大きく与えられている。





者のペッド化機

構には図5-35に模式的に表わすような相違のあることが予想される。このとき、図5-35(a)では

ペッド化による表面積の増大が,逆に(b)では表面積の減少がみられることになる。なぜなら比表面 積は土粒子の外表面積のみならず,結晶格子内の内表面積,ペッド内部の細孔表面積を含む総表面 積を示すからである。そこで,鉄・

アルミニウム処理土についてBET 法で比表面積を測定したものが図 5-36である。試料容器の上部層 と下部層とからサンプリングした ものの結果である。また,ベーン せん断試験によるせん断強度との 関係を図5-37に示している。実 測比表面積はアルミニウムイオンの増 加で減少し,鉄イオンの増加では逆に 増大している。両イオンの添加量はせ ん断強度と正の相関をもっていること からも,さきに仮定した両イオンによ るペッド化機構が異なっていることが 明らかである。

(2) 処理土の酸化性状

土中における鉄イオンの酸化性状を

検討したものが図5-38である。鉄粉を添加していない無処理土においてもFe³⁺,Fe²⁺が存在するのは、粘土試料目体に含有されている鉄成分量である。添加の初期(1週間経過後)に2価鉄が 溶出し、その後3価鉄へと変化してゆく様子が明らかになっている。ここでは3ヶ月養生条件ま でを示しているが、酸化の進行はほとんど停止しており、反応は飽和に至っているものと考えら

れる。添加鉄粉の60~70 %が3 価鉄へと酸化され ている。また, これらの試料の酸化条件として酸 化還元電位の変化を示したものが図5-39である。 これは 5.1で示した Pourbaix 図表に対応するも のである。pHは添加時において, 試料条件(南港 粘土は海底から採取しているので pH 8.2 である) に依存する試料表面からのカチオン溶出によって pH 8程度の弱アルカリであるが,時間の経過

(10日)とともに鉄粉添加量の大なものに pHの増大がみられている。酸化還元電位 E h は無添加







(b) Aggregation formed by Aluminium-oxides

図5-35 鉄イオン,アルミニウムイオンによるペッドの仮想図



図5-36 鉄・アルミーウム処理土の比表面積の変化

Έa

R

10 15 20 Specific surface (m^2/g)

図5-37 比表面積とせん断強度との関係

1.0

cm2

Ē

0.5/6y)

0

の場合の+100~+200 mVに対して,0.03~0.05 モル/100gの鉄粉添加以上で急激な上昇があり,添 加後3~4日目にして+400~+600 mVに達して いる。これは図5-38の酸化性状に示されているよ うに,1週間経過後で2価鉄の溶出が大きくなって いることを説明しており,処理土が酸化条件にある ことを表わしている。

(3) 処理土のイオン分布

土中における鉄成分の分布に関する検討結果はつ ぎのとおりである。

まず高含水比条件下における鉄イオンの沈積状況 については図5-40のようである。添加量0.5%の 差が図のように分析値では0.1~0.2%程度の差と してえられ、絶対量を表わしてはいないので、分布 の目安とみなすべきものである。バラッキもあるた め定性的傾向しかいえないが、土層柱の上部で鉄成 分量が少なく、下部で増大しているようである。酸 化の条件としては上部を開放しているので鉄酸化は



図5-38 鉄イオンの酸化性状

上部の方が生じやすいが、高含水比条件下では酸化鉄として下部へ沈積する傾向を示している。 一方,低含水比条件として,締固めた試料を1軸圧縮試験し,その破壊面における鉄成分の分 布を面分析したものが写真 5.1, 5.2 である。写真 5.1 の無添加の場合には含有される鉄成分が ほぼ均一分布しているのに対し、写真5.2の処理土ではある点への集中がみられている。これは

さきのイオン分布の沈積ほどで はないが、鉄粉の実験室的均一 混合においても酸化鉄の分布に 微視的偏差のあることを表わし ている。しかし巨視的な処理土 の強度に関しては、分布の偏差 にもかかわらず土層全体として 強度発現をもたらすものである。

> (4) 処理土の微視的 構造の観察





って土中の鉄粉がすべてゲタイトに変化したものではなく,さきに述べたように酸化鉄の形態は 単一の結晶として存在するものではない。写真 5.7 は圧密 V – 断面の状況をみたものであるが, 写真の中央付近に酸化鉄の集積がみられる。写真 5.8,5.9 は1軸圧縮試験のせん断破壊面を示し ているが,すべり面にはペッド部分による凸部とその接点部の凹部とがよく生じている。さらに 写真 5.10,5.11では棒状の酸化鉄による架橋の様子が示されている。ペッド化は試料の全体にわ たって生じている。



写真 5.1 鉄未処理土(I-1)中の鉄イオンの分布 Fe-K_a図 ×500



写真 5.2 鉄処理土(I - 6)中の鉄イオンの分布 Fe - K_{α} 図 ×500



写真 5.3 処理土中の酸化鉄結晶 × 2000



写真 5.4 処理土中の酸化鉄結晶 × 2000



写真5.5 処理土中の酸化鉄結晶 × 2000



写真 5.6 処理土中の酸化鉄結晶 × 2000



写真 5.7 I-3 試料の圧密V-断面 $p=12.8 \text{ kg/cm}^2$,中央に 鉄酸化物 × 5000



写真 5.8 I-3 試料の1 軸圧縮 すべり面 ×2000



写真5.9 I-6試料の1軸圧縮 すべり面 ×1000

写真 5.10 I - 6 試料の圧密H-断面 $p = 0.4 \text{ kg/cm}^2 \times 1000$

写真 5.11 I - 6 試料の圧密H-断面 p = 3.2 kg/cm² × 5000

5.3.3 まとめ

本節でえられた結果をとりまとめると、つぎのように整理される。

(1) 多価カチオン処理土の改良効果は主としてペッド化作用に帰することができる。

(2) 鉄処理土については,その酸化特性に着目することによって改良効果を表現しうる。酸化 に基づくペッド化は砂径部分の増大が大きいものである。

(3) 鉄処理土とアルミニウム処理土とはその改良メカニズムが異なっており,それぞれ鉄イオンの架橋作用とアルミーウムイオンの吸着作用によるものであり,鉄・アルミニウム処理土では両者の相剰効果を期待することができる。そして,これを粒径加積曲線と実測比表面積との差異から明らかにした。

(4) 複合処理土においても鉄粉と有機凝集剤によるペッド化が著しく, これは鉄イオンの単独処 理よりも効果が大きく, 1軸圧縮強度の増大とよく対応している。

(5) 鉄処理土の酸化性状は,鉄粉添加の初期(1週間経過)に2価鉄が溶出し,その後3価鉄 へと変化してゆく。約3ヶ月で酸化はほぼ飽和に至っている。

(6) 土中における鉄イオンの分布特性としては,高含水比条件下で酸化鉄の沈積があり,低含水比条件下の均一混合においても微視的な偏差がみられる。

(7) 微視的な構造を走査型電子顕微鏡で追求し、一部に形成される酸化鉄の結晶の存在を示した。

5.4 結 論

本章では,無機成分に基づく新らしい土質安定処理工法の開発のため,多価カチオン,特に鉄 イオン・アルミニウムイオンの超軟弱粘土中での挙動を追究し,安定処理工法への展開をめざし たものである。

第1節では、これまでの土中有機物の作用に関する検討とは趣きを異にして、土中鉄成分の機 能に関する予測に基づいた本研究への取り組みの動機を示し、多価カチオンの接着作用が超軟弱粘 土においてペッド化をもたらし、地盤安定上の効果が考えられることを提示した。そこで多価カ チオン中では鉄イオンに焦点を絞り、金属鉄の酸化(腐食)機構を説明して、土中における鉄酸 化物の存在形態についてのこれまでの報告を簡単にとりまとめた。

第2節では,多価カチオンを超軟弱粘土中に添加したときの工学的性質の変化を明らかにした。 ここでは鉄イオンのみの場合,鉄・アルミニウムイオンの場合,鉄・有機物(パンフロックなど) の複合処理の場合の3つのケースについて検討した。

まず鉄処理土の場合ではつぎのようである。コンシステンシーをF値で整理したが,養生によって大幅に液性限界が減少し,鉄イオン処理によって粘性土が砂質土化をきたすものである。締 固め特性では締固め曲線にほとんど変化がみられず,添加鉄による重量増加のみを示しており, 鉄イオンを添加するという事象のみでは何らの変化も生じないものである。強度特性では q_u がイオン量の増大・養生期間の増加に伴って大きく増大することを示した。さらにこのような強度増大は含水比の変化に依存するものではなく、鉄イオンの酸化によってはじめて生じるものであることを明らかにした。圧密特性では予備圧密(p_0)によって処理土に骨格構造が形成され、降伏荷重(約100倍の p_0 に相当する)を生じるようになる。さらに、2次圧密量は減少し、取り扱いやすい土質条件がえられるものである。

鉄・アルミニウム処理土の場合でも同様の結果がえられており、多価カチオン添加量の増加に よって強度特性の改良効果が増大するものである。ただ、改良効果は試料の初期含水比に対応 して変化をきたしており、高含水比条件ではアルミニウムイオン、低含水比条件では鉄イオンの 作用が卓越的に強度増加に貢献するものである。これら両イオンでは相剰作用による強度促進も みられており、安定処理としてきわめて有効であることが知られる。

複合処理土の場合でも人工有機物によるペッド化作用と鉄イオンによるペッド化(固化)作用 とによって強度増大・物性改良がえられている。

第3節では、これら多価カチオンによる安定処理土の改良メカニズムについて検討し、その強 度増大作用の原理を明らかにした。まず処理土のペッド化については、粒度分布と比表面積等に よって示し、多価カチオンの効果が養生期間の増加による酸化に基づいたペッド化によってもた らされることを、粒度分布の変化状況と強度増大との関連から述べた。また鉄イオンとアルミニ ウムイオンとにおけるペッド化では、それぞれの結合機構が異なることを模式図で仮想的に示し、 これを比表面積測定結果の対応性と強度特性の変化とによって明らかにした。さらに鉄イオンの 酸化メカニズムを検討し、酸化に至るまでの界面の条件、イオン形態、イオン分布、土中の鉄酸 化物の結晶の状況などを示して、多価カチオン処理土の物性改良のメカニズムを明らかにした。

参考文献

- 1) 松尾新一郎, 嘉門雅史:鉄イオンによる軟弱粘土の安定処理, 材料, 26巻, 290号, 1977, pp,1034~1040.
- Pourbaix, M. : Atlas of Electrochemical Equilibria in Aqueus Solutions, Pergamon Press, 1966.
- 日本材料学会編:材料の腐食と防食の工学,1972,pp.14~25.
- 4) 井上勝也: 錆との戦い,三省堂, 1969, pp.20~46.
- 5) Oades, J.M. : The Nature and Distribution of Iron Compounds in Soils, Soils and Fertilizers, Vol.26, No.2, 1963, pp.69~79.

- 6) Bernal, J.D., Dasgupta, D. R. and Mackay, A. L. : The Oxides and Hydrooxides of Iron and their Structural Inter-relationships, Clay Mineral Bull., Vol.4, 1959, p.15.
- 7) Matsuo, S. and Kamon, M. : Engineering Properties of the Inferior Clayey Soil Material and its Improvement, Proc.1st Aust. Conf. Engineering Materials, 1974, pp.385~410.
- 8) Крахмалев, А. И. : К Вопросу Закрепления Плывунов, Уголь, № 12, 1960.
- 9)土壤養分測定委員会編:土壤養分分析法,養賢堂, 1971, p.317.

第6章 結 論

本研究は,超軟弱粘土という工学的材料としてはきわめて特殊な状態にある土質材料を選び, その今日的問題点を整理して工学的な処理・処分の道を示したものである。

超軟弱粘土の安定処理に関するこれまでの研究は、その反応機構にはほとんど考究されず、単 にえられる効果のみを求めるものが多かった。そこでは科学的な裏付けがなくて取り組まれるか ら場当り的な解決にとどまることが多く、以後の発展は望むべくもないものであった。

そこで本研究では,超軟弱粘土の組成分析ならびに基礎的諸性質の検討から出発して,粘土粒 子の物理化学的な作用に基づく配列という観点から微視的構造を明らかにした。そしてこれらの 知見や手法を用いて,土中有機物である微生物の作用に基づく粘土粒子のペッド化現象,添加し た多価カチオンの酸化による固化現象などに着目して,処理土の工学的性質の改良の過程を安定 処理機構との関連から明らかにし,この新らしい安定処理方法の有効性を示したものである。

著者の示した物理化学的アプローチによる土の物性研究の手法は、今後の土質安定処理工法の 研究開発において有用な知見を与えると考えられ、さらに基本的検討項目であった土の微視的構 造に関する研究は、土の応力一ひずみ特性の確立のための機構解明に容易に用いられうるもので ある。

ここにおいて、改めて本論文の全体の要旨を概観して、各章ごとに研究の骨子を明らかにする。 第1章では、超軟弱粘土の定義を示し、いわゆるヘドロがその代表とみなされるものであるこ とから、ヘドロの定義・分類・分布とヘドロ問題の現状とを明らかにした。そしてこれらヘドロ 問題の処理・対策として、ヘドロの浚渫と埋立ならびに脱水・固化に関する要点をとりまとめ、 ここで取り扱う新らしい物理化学的土質安定処理方法の取り組みの背景を述べた。さらに序論の しめくくりとして本研究を概観し、その構成を示して各章間の関連性をあらかじめ明らかにした。

第2章では,超軟弱粘土として大阪ヘドロを選び,この組成分析と基本的な工学的性質に関す る情報をえた。特に,ヘドロの有機成分,無機成分,界面成分のそれぞれを明らかにすることに よって,ヘドロがカオリナイト系粘土鉱物を主成分とした冲積粘土の延長線上にあるものと結論 することができた。さらにヘドロ中の有機成分が工学的性質に重要な影響を及ぼしていることが 沈降性状や圧密・強度特性の検討を通じて明らかになり,有機成分ならびに界面成分による粘土 粒子のペッド化がその中心とみなされるものである。そこでこのような巨視的考察に対して,微 視的な土構造をペッド化のメカニズム究明と土質安定処理への展開を課題として第3章以降で取 り扱った。

第3章では、超軟弱粘土の工学的性質の微視的考察として土の構造を取り上げ、粘土粒子のペッ

ド化における配列状況,力学的な作用下でのペッドの変形等を定性的・定量的に考察して,土の 応力ーひずみ関係の基礎的な知見をえるとともに,物理化学的土質安定処理における反応メカニ ズムの把握のための構造の研究手法の確立につとめた。特に定量的表現としては,個々の粘土粒 子の配列変化に対してM値で表わし,構造全体のペッドの変化についてペッドとポアの形状・径 ・面積などで示すことにより,土の工学的性質の変化の微視的な表情を知ることができた。

第4章では,超軟弱粘土中の有機成分が粘土粒子をペッド化させているという第2章で明らか にされた成果をうけて,このペッド化作用が超軟弱粘土の安定処理としてきわめて有効であるこ とから,有機物の種類と量の変化に基づく工学的性質の改良効果を検討したものである。まず, 土中有機物の総量の変化に対しては,強度特性において大きなせん断強度増大効果がみられるこ とから,この作用を人為的に促進させる手段として,土中微生物による生化学的安定処理手法の 開発を行った。微生物は添加する微生物種と,栄養源,環境条件などを設定することによって, その繁殖を容易に管理することができることに着目するものである。超軟弱粘土の圧密・強度特 性などの工学的性質の改良に,一般微生物種の接種が最も効果が高く,かつ代謝生成物質による 粘土粒子のペッド化促進作用も大であることが明らかになった。なおこのような改良メカニズム についても、物理化学的検討手法を設定して,その吸着などの反応性,ペッド化の状況などを知 ることができた。

粘土粒子のペッド化は土中の有機物によってのみ生じるものではなく,非晶質,例えば鉄・ア ルミニウムの酸化物などの無機物による作用も有力であることが考えられ,第5章において多価 カチオンによる土質安定処理への応用性について検討した。なかでも鉄イオンの酸化に伴う接着 作用(ペッド化にほかならないが)に着目して,工学的性質の改良の程度,強度発現のメカニズ ム等を検討し,添加した鉄イオンの酸化によってはじめて改良効果がえられることを明らかにし た。また鉄・アルミニウムイオンによる安定処理も取り上げ,この両イオンによるペッド化機構 が初期含水比条件によって異なることを微視的考察に基づいて示した。しかし工学的性質の改良 のためには相剰効果を期待しうること,さらに鉄イオンは有機物(パンロック)の併存下におい ても酸化促進による大きな強度増大をえられることなどを明らかにした。

本研究で示した2つの土質安定処理方法は、物理化学的ならびに生化学的な反応や作用に着目 した新らしい手法であり、超軟弱粘土のペッド化促進に基づく安定処理という点に共通点を有す るものである。また、すでに述べたように超軟弱粘土はローカルに変化に富むものであるが、こ こで示した物理化学的手法を適用することによってその本質を容易に理解することが可能であり、 適切な処理・対策を講じることができるものである。

今後の研究課題として,提出した2つの土質安定処理方法が,実験室内での効果の確認にとど まっているので,これを工法として確立させるために現場での試験施工を実施する必要がある。 実レベルでの検討をえて,はじめて設計法としても成り立つものである。また微生物による土質 安定処理では,長期安定性の点で未確認の事象を残しており,一層の検討を要するものである。 さらに混合撹拌の手法についても,既に凝集沈殿工法として手法の確立されているポンプ船によ る埋立時の添加混合の場合を除いて,合理的な混合工法の開発が求められるものである。 本論文は著者が京都大学大学院工学研究科の修士・博士課程に在学中及び土木工学教室に奉職 以降の研究の成果をとりまとめたものである。この間,指導教授として終始懇切な御指導と御鞭 撻を賜わった京都大学工学部教授工学博士松尾新一郎先生に対し衷心より感謝の意を表する次第 である。松尾先生は超軟弱粘土の物性を物理化学的な見地からアプローチすることを積極的に支 持され,これを土質安定処理へ展開することを示唆された。またこのような研究のためには,必 然的に多くの分析装置を要するものであるが,著者の依頼に対して最新の機器を提供していただ いた。これらを使いこなすためには少なからぬ技術的障害を伴うが,先生の御厚情はこれを克服 するための大きな原動力となったものである。

著者はまた,松尾先生が委員長をされていた土質工学会所属の超軟弱地盤研究委員会の委員の 方々にも心から感謝したい。昭和48年から52年までの4年間にわたり,超軟弱地盤の物性と対 策について,研究面から実務の現状まで広範な分野にわたる種々の示唆と最先端の情報をうるこ とができたものである。

研究の実施に際して多くの方々の御協力をえた。特に第4章4.3の微生物による生化学的処理 においてはPham Ngoc Lan 氏の絶大な御尽力の賜物である。記して感謝の意を表わしたい。

最後に,ともに勉学に励み,本論文の実験・計算に御協力をいただくとともに,良好な研究環 境を創出していただいた京都大学工学部土木工学教室土質力学研究室に関係の各位に心から感謝 するものである。

