カナダ・ケベック州ルイズビル粘土の工学的特性

Geotechnical Properties of Louiseville Clay in Québec, Canada

田中政典	Masanori TANAKA	((独)港湾空港技術研究所地盤	・構造部)
亀井健史	Takeshi KAMEI	(島根大学総合理工学部)	
小川靖弘	Yasuhiro OGAWA	(島根大学総合理工学部)	
冨田龍三	Ryuzo TOMITA	(興亜開発(株)関東支店)	

カナダ・ケベック州 Louiseville(ルイズビル)地区の地盤工学的特性を解明するために,サンプリング, 静的コーン貫入試験および原位置ベーンせん断試験を行った.また,サンプリング試料に対して物理試 験,室内ベーンせん断試験,一面せん断試験および圧密試験も行った.さらに,ルイズビル粘土の堆積環 境を明らかにするため,粘土鉱物の同定および塩分濃度の測定を行った.その結果,ルイズビル粘土は 完新世に海中に堆積した後,侵食を受け過圧密地盤となったことが明らかになった.また,ルイズビル 粘土と我が国の海成粘性土の地盤工学的特性とを比較し,その違いに珪藻遺骸の含有量が大きく関与し ていること示唆した.

キーワード:物理特性, せん断特性, 圧密特性, ベーンせん断試験

(IGC : C06, D06)

1. はじめに

地盤の工学的特性は堆積時の環境や堆積後の環境変化 によって大きく異なってくる.堆積時の環境として,土が 海水や汽水あるいは淡水中に堆積したのかによって地盤 構造は異なる.たとえば,海水中に土が堆積する過程では 土の細粒分が Na イオンの影響を受け,土は綿毛化し間隙 比の大きな地盤を形成する.堆積後の環境変化としては, 海水準の変動,地盤の隆起・沈降,侵食などによる地形変 化,化学的変化(固結・溶脱),二次圧密や地下水位の変動 など多くの要因が考えられる.

筆者らは、地盤の工学的特性の統一的解釈について、堆 積環境を考慮した地盤調査方法や試験方法に関する研究 を行っている.この研究の一環として、カナダ、ケベック 州,Louiseville(ルイズビル)野外実験場で地盤調査を行う機 会を得たので、その工学的性質について報告する.

ルイズビル野外実験場はカナダ東部のモントリオール 市とケベック市のほぼ中間にあり、St. Lawrence(セントロ ーレンス)川の左岸に位置している.ケベック市にある Laval(ラバル)大学が野外実験場として使用してきた場所 である¹⁾.調査位置を図-1に示す.

ルイズビル粘土はウルム氷期後期の約 11,000 年前の亜 間氷期(前期有楽町海進に相当)に堆積した海成粘土である ²⁾. Kenney(ケニー)²⁾は 1960 年代初期にセントローレンス 川の両岸に存在する Champlain(シャンプレイン) sea clay の堆積年代を明らかにするため放射性炭素法(¹⁴C)を使用 し,その結果を報告している.彼によって報告された調査 地付近における海水準の変動を図-2²⁾に示す.図-2 からル イズビルの地盤は,約 11,000 年前の亜間氷期の海水準の 上昇によって堆積した後,その後に生じた海水準の低下



図-1 調査位置



図-2 Nicolet における海水準の変化(出典, Kenny, 1964)²⁾

(亜氷期)に伴って侵食を受けたものと考えられる.また, 当該地域はウルム氷期の最盛期には厚い氷河に覆われて



写真-1 ボーリングマシン

いたが,その後の地球温暖化によって氷河は消滅しており, 地盤の隆起が生じていたものと考えられる.その地盤の隆 起量は海水準の上昇量よりも速く,今から約8,000年前に 地盤は陸化した²⁾.現在,調査地点の周辺は海岸段丘の地 形を示している.当該地盤の特徴として,過圧密比(OCR) は2~5と非常に大きな値を示す.

筆者はこの地盤に対して、土のサンプリング、静的コー ン貫入試験および原位置ベーンせん断試験を行った.サン プリング試料に対して、物理試験、室内ベーンせん断試験、 一面せん断試験および圧密試験を行った.また、堆積環境 を明らかにするために粘土鉱物の同定および塩分濃度の 測定を行った.本論文では、本実験から得られた工学的特 性について我が国の港湾域の粘性土との比較を行い、その 特徴について検討する.

2. 試料採取と原位置試験

2.1 サンプリング

サンプリングは日本からエキステンションロ ッド式サンプラーを現地に持ち込み, JGS 1221「固定ピス トン式シンウォールサンプラーによる土試料の採取方法」 に準じて実施した.使用したボーリングマシンを写真-1 に示す.サンプリングは G.L.-3m から-18m まで 1m 毎に行 った.

2.2 静的コーン貫入試験

静的コーン貫入試験(CPTU)は、先端抵抗(q_c)、周面摩擦 (f_s)および間隙水圧(u_d)を測定できる電気式静的コーン貫 入試験機を使用した. q_c の容量は30MPa, f_s の容量は0.5MPa, u_d の容量は2MPaであった. CPTUはJGS 1435「電気式静的 コーン貫入試験方法」によった. 貫入は貫入能力98kNの 押込み専用ジャッキを使用し、貫入速度はほぼ1m/minであ った.



(a)試験装置(b)ベーン写真-2 原位置ベーン試験装置(手動式)



写真-3 室内ベーン試験装置

2.3 原位置ベーンせん断試験

原位置ベーンせん断試験は JGS 1411「原位置ベーンせん 断試験方法」に基づいて実施した.ベーンせん断試験機は 押し込み式を使用した.ベーンシャフトには保護管との摩 擦を極力なくすために,ボールベアリング付きのセンター ライザーが取り付けられている.用いたベーンの直径は 4cm,高さは 8cm である.ベーンの回転速度は 6°/min と なるよう手動で回転を与えた.トルクはトルクリングの読 み値から求めた.試験終了後,ベーンを急速に 20 回転さ せ,乱した地盤のベーンせん断強さを求めた.写真-2 に 今回使用した原位置ベーンせん断試験機を示す.

3. 室内試験方法

3.1 室内ベーンせん断試験

室内ベーンせん断試験は, 試料をサンプリングチューブ に入れたままの状態でベーンを 7cm 押し込んだ後, JGS 1411「原位置ベーンせん断試験方法」に準じて試験を実施 した. 室内ベーンせん断試験装置を**写真-3**に示す³⁾. 同装



置は試料押し抜き装置に室内ベーンせん断試験用の機器 を取り付けたものである.今回用いたベーンの直径は 1.5cm,高さは3cmである.ベーンの回転速度は6°/min である.トルクは荷重計による方法から求めた.試験終了 後,原位置ベーンせん断試験と同様にベーンを急速に20 回転させ,乱した状態で室内ベーンせん断強さを求めた.

3.2 一面せん断試験

ー面せん断試験は JGS 0560「土の圧密定体積一面せん断 試験方法」に基づき実施した.なお、圧密は有効土被り圧 (σ'_{v0}) で載荷し、圧密時間は一次圧密終了までとした.

3.3 圧密試験

圧密試験は,JIS A 1227「土の定ひずみ速度載荷による 圧密試験方法」に従った.ひずみ速度は 0.02%/min,背圧 は 98kPa とした.

4. 試験結果および考察

4.1 物理特性

物理試験結果を図-3 に示す. 土粒子密度(ρ_a)は 2.762~ 2.820Mg/m³に分布しており,我が国の海成粘性土の ρ_a の平 均値 2.68Mg/m³よりも大きな値を示している⁴⁾. 我が国の 海成粘性土の ρ_a 値が小さい理由の一つとして,我が国の海 成粘性土には珪藻遺骸が多く含まれていることが挙げら れる⁵⁾. 粒度組成については,一部にごく僅かの砂分が含 まれてはいるものの,ほとんどはシルト分と粘土分で構成 されている.それらのうち 5µm 以下の粘土分は 55~75% 程度を占めており,深度方向にやや減少する傾向を示して いる. 粒度組成は有明粘土とほぼ同じである.液性限界 (w_L)は 65~80%の範囲に分布しており,深度方向にあまり 変化のない傾向を示している.自然含水比(w_a)は 63~85% に分布しており,深度の増大に従って減少する傾向がある. 多くの深度では w_n 値と w_L 値はほぼ同じ値を示しているが,



一部の深度において w_n 値は w_L 値よりも大きな値を示す. 塑性限界 (w_p) は 20~24%の範囲に分布しており,深度によらずほぼ同じ値を示している.また,塑性指数 (I_p) は 45~62 を示す.

図-3(d)に塩分濃度の分布を示す.塩分濃度は深度が浅く なるのに従って、14‰から3‰に減少している.通常、海 水の塩分濃度は35‰程度であるので、当該地盤は溶脱(リ ーチング)の影響を受けているものと考えられる.

主要粘土鉱物として, イライト, クロライトおよびカオ リナイトが認められた. イライトおよびクロライトは上層 部で, カオリナイトは下層部で卓越している. なお, 膨潤 性粘土鉱物であるスメクタイト等はほとんど含まれてい ない.

図-4 にルイズビル粘土の塑性図を我が国の代表的な海 成粘性土である有明粘土, 熊本粘土および南本牧粘土の結 果と伴に示す. ルイズビル粘土は A 線とほぼ同じ傾きを 持ち,その線より上側に分布しており, (CH)に分類される. 我が国の3種類の粘性土は,その多くが(CH)に分類されて はいるが,それらのデータは A 線付近に分布している. また, ルイズビル粘土は我が国の代表的な3種類の粘性土 と比較すると,同じ w_L 値に対して I_p 値は大きく現れてい



る.この理由として,我が国の粘性土には珪藻遺骸が多く 含まれていることが考えられるので,珪藻含有率と塑性に ついて検討を行うこととする.

図-5に珪藻含有率の違いが w_Lと I_pに与える影響をルイ ズビル粘土の結果と伴に塑性図として示す⁵⁾. 凡例に示し た記号で,K はカオリン粘土,S はシンガポール粘土,B はバンコク粘土,D は珪藻土を示す.珪藻含有率調整試料 はカオリン粘土,シンガポール粘土およびバンコク粘土に 対して珪藻土を重量比で25,50,75%と混合した.KD 混 合土とはカオリン粘土と珪藻土の混合土,SD 混合土はシ ンガポール粘土と珪藻土の混合土,BD 混合土はバンコク 粘土と珪藻土の混合土をいう.なお,使用したカオリン粘 土,シンガポール粘土およびバンコク粘土には珪藻遺骸は 含まれていない.

KD 混合土は珪藻含有率が増加することに従って、 w_L 値 は増加していく.この時、 I_p 値は珪藻含有率 50%まではほ ぼ変化せず 33~35 を示しているが、珪藻含有率が 50%を 越すと低下する傾向にある.これは珪藻含有率が 50%程度 まではカオリン粘土の粘性によって I_p 値が維持されてい るものの、珪藻含有率が 50%を越すと珪藻土の珪酸殻(シ リカ成分)が増えるため、この影響によって I_p 値は減少し てくるものと考えられる.

SD 混合土と BD 混合土においても珪藻含有率の増加に 伴って w_L 値は増加し, I_p 値はほぼ一定あるいは減少傾向 を示している. なお, SD 混合土と BD 混合土は, いずれ の試料においても珪藻含有率 50%で NP となった. この結 果から, 図-4 に示したように日本の粘性土が A 線付近に 存在する要因として, 珪藻遺骸が一つの因子であるものと 考えられる.また,シンガポール粘土とバンコク粘土のよ うな自然試料とカオリン粘土のような人工試料とでは, 珪 藻含有率に対する塑性の変化に大きな違いのあることが わかった.

図-6 にルイズビル粘土の活性度を代表的な日本の粘性 土の結果とともに示す.ルイズビル粘土の活性度(A_c)は 0.66~1.08 を示しており、A_c値が 1.0 程度を示すグループ と 0.8 程度を示すグループに大別される.A_c値が 1.0 程度 を示すグループはカオリナイトが卓越した下部層のデー



タであり, *A*_c値が 0.8 程度を示すグループはイライトやク ロライトが卓越した上層部のデータである. このことから 当該地盤の堆積環境が上層部と下層部で異なっているこ とが考えられる. また, ルイズビル粘土の *A*_c値はここに 示した我が国の粘土の *A*_c値よりも全体的に小さな値を示 しており, 2μm 以下の粘土分含有率の割に小さな *I*_p値を 示している. この理由として, 我が国の粘土の主要粘土鉱 物がスメクタイトであるのに対して, ルイズビル粘土の主 要粘土鉱物がイライト, クロライトやカオリナイトである ことによるためと考えられる.

4.2 せん断特性

a) 一面せん断試験

図-7 に一面せん断強さ(τ_D)の深度分布を一軸圧縮強さ (q_u /2)の深度分布と伴に示す. τ_D 値は深さ方向に増大して おり,深度 3~6m においては τ_D/σ'_{v0} 値は約 1,深度 7m 以 深ではその値は 0.7 程度を示し、過圧密粘土であることを 示している.小川・松本⁴によれば、我が国の過圧密海成 粘性土の(q_u /2)/ σ'_{v0} 値は 0.4 程度と報告されており、 τ_D/σ'_{v0} と(q_u /2)/ σ'_{v0} の違いはあるとしても、ルイズビル粘土の τ_D/σ'_{v0} は非常に大きな値を示しているものと考えられる. また、 q_u /2 値は深度 11m から 16m にかけて、 τ_D 値よりも 30~40%程度小さな値を示した.これは一軸圧縮試験中に



写真-4 一軸圧縮試験中に発生したクラック



一般の土に見られるようなせん断破壊が起こらず, 写真-4 に示すようなクラックが生じてしまったため,小さな *q*_u/2 値となったものと考えられる.この結果から過圧密地盤に 対して一軸圧縮試験を適用する場合には十分な検討が必 要であるといえる.

図-8に一面せん断試験から得られた応力径路を示す。 深度 3.5m から得られた試料の応力径路は、せん断の進行 に伴ってせん断応力(t)が垂直応力(o)よりも大きく増加し ていき、破壊点に到達した後、t社急激に減少する.また、 その他の試料ではせん断の進行に伴ってt社急激に増加し ていき、破壊点に達して減少する.一方、この時のotせ ん断の進行に伴って一時的にやや増加し、破壊点に至る前 には減少に転じ、破壊点を越すとその減少傾向は大きくな る.破壊後、多くの試料のtおよびott破壊基準線に沿って 減少する.これらの応力径路の結果は過圧密試料の挙動を 示している.

b) 室内ベーンせん断試験

図-9(a)に室内ベーンせん断強さ(*t*_{VL})の深度分布を示す. 不撹乱状態の*t*_{VL}値は深度方向に増加する傾向を示しており,その値は25~49kPaに分布している. *t*_{VF}/*o*_{v0}値は表層部で 0.9 程度あり,過圧密粘土であることを示している. 撹乱状態の*t*_{VL}値についても深度方向にわずかではあるが 増加する傾向があり,その値は5~12kPaに分布している. 図-9(b)に鋭敏比の深度分布を示す.鋭敏比は不撹乱状態の



 τ_{VL} 値を撹乱状態の τ_{VL} 値で除して求めた. 鋭敏比の深度分布にはあまり変化がなく,その値はおよそ $4 \sim 6$ を示している.

c) 原位置ベーンせん断試験

原位置ベーンせん断試験結果を図-10 に示す. 図-10(a) に原位置ベーンせん断強さ(τ_{VF})の深度分布を示す⁶. 不撹 乱状態の_{AVE}値は深度が増大するのに従ってほぼ一様に増 加していき, その値は 19~60kPa に分布している. この結 果はLeroueilら¹⁾が示した_{TVF}値とほぼ一致している. 撹乱 状態のtvr 値についても深度の増大に伴って、その値は僅 かではあるが増加する傾向が見られ、3~15kPa に分布し ている.図-10(b)に鋭敏比の深度分布を示す. 鋭敏比は室 内ベーンせん断試験結果と同様におよそ4~6に分布して いる.この値は我が国の海成粘性土で得られた鋭敏比とほ ぼ同じ値を示した.しかしながら,深度 2~5m の鋭敏比 は、全体的に大きな値を示す傾向にある.図-3に示した ようにこの深度の塩分濃度は3%程度であり、リーチング の影響を受けているものと考えられる.大坪⁷⁾は,塩分濃 度の低下に伴い, 鋭敏比が増加することを指摘しており, 本結果を塩分濃度との観点からさらに詳しく検討する必 要がある.一方,深度 8~10m の鋭敏比も 5~6 と大きな 値を示しており,この結果は鋭敏比が塩分濃度の影響のみ ではなく、他の因子の影響も受けていることを示唆してい る. 鋭敏比については, 鋭敏比を求めるための試験方法等



のさらなる検討が必要であろう.

d)静的コーン貫入試験結果

図-11 に静的コーン貫入試験結果を示す.図-11(a)は ud で補正された先端抵抗(q)の深度分布を示す.qt 値は深度 方向にほぼ一様に大きくなっており,均質な堆積地盤であ ることが推察される.また,深度2m付近のqt値は約430kPa を示しており,深度の割にqt値が大きなことがわかる.田 中ら⁸⁾が示した正規圧密粘性土のqt値は,いずれも深度が 増大するのに従って,ゼロ(表層部)から単調増加する傾向 にある.一方,ルイズビルで得られたqt値は,深度6m程 度まで約500kPaを示しており,田中ら⁸⁾が示した結果と は異なる.このことは,堆積環境の違いをCPTUによって 評価できることを示唆している.

図-11(b)に u_d の深度分布を示す.間隙水圧の分布についても深度4m以深の場合には深度の増加に伴い, u_d 値がほぼ一様に増加していることがわかる.なお、CPTUから得られた間隙水圧係数(B_q)は、 $0.6\sim0.7$ であり、正規圧密粘性土から得られる B_q 値である $0.6\sim0.8^{8}$ と比較してそれほど大きな違いは見られなかった.

図-12 にコーン係数(N_{kt})を 12 とした場合のせん断強さ ($s_{u(CPT)}$)、 τ_{FV} 、 τ_{D} および $q_{u}/2$ の深度分布を示す. N_{kt} の値は τ_{FV} 値を参考に決定した. τ_{D} 値は $s_{u(CPT)}$ 値および τ_{FV} 値と比

表-1 土質とコーン係数(N_{kt})

調査地点	主要粘土鉱物	地質年代	過圧密比	N _{kt}
ルイズビル	イライト, クロライト	完新世	2.2-4.4	12
佐賀有明	スメクタイト	完新世	1.0-1.3	10
八郎潟	スメクタイト	完新世	1.0-1.1	8
釜山	イライト	完新世	1.0-1.3	10
バンコク	スメクタイト	完新世	1.0-2.2	8
シンガポール上部層	カオリナイト	完新世	3.7-5.8	12
シンガポール下部層	カオリナイト	更新世	2.8-3.6	20
ハイフォン	カオリナイト	更新世	2.0-2.5	16



図-13 Pc 値と OCR の深度分布

較するとやや大きめの値を示す. 9u/2 値についても Su(CPT) 値および_{Trv} 値と比較すると非常に大きくばらついてはい るものの, N_{tt}値は 12 程度と考えられる. 表-1 に q_u/2 を 基準として得られた N_{kt}値を示す⁹⁾. ルイズビル粘土は完 新世に堆積した,主要粘土鉱物がイライト,クロライトで ある過圧密比の大きな地盤である.ルイズビル粘土の N_{kt} 値は 12 であり完新世に堆積した地盤のそれとほぼ同じ値 を示している.また、田中ら⁸⁾は我が国の正規圧密粘土の Nu 値は 8~16 としており、ルイズビル粘土から得られた N_{kt} 値である 12 から推察すると, N_{kt} 値は正規圧密粘性土 と過圧密粘性土とを区別できないことを示唆している.-方, 更新世の地盤から得られた Nkt 値は, 16 より大きな値 を示す傾向にあり, 完新世に堆積した地盤なのか, 更新世 に堆積した地盤なのかを判定することは可能であるもの と考えられる.この理由として、更新世地盤から得られる 9₁/2 値は実際よりも小さめに測定されることが多いこと から,結果的に大きな N_{kt}値を示すものと推察される.

4.3 圧密特性

a) 圧密試験結果

図-13(a)に定ひずみ速度載荷による圧密試験(CRS)から 得られた圧密降伏応力(P_c)の分布を σ'_{v0} と伴に示す. P_c 値は σ'_{v0} ラインよりかなり大きな値を示しており,過圧密比 (OCR)の大きな地盤であることがわかる.また, P_c の分布 状況から,現在の土被りより 12m 程度大きな土被りがあ ったものと推察される.図-13(b)に OCR の深度分布を示 す.OCR 値は深度の増大に伴って 4.4 から 2.2 へ減少して いる.特に,深度 5m 以浅の OCR 値は 4 以上を示す.我



図-15 代表的な $\log c_v \sim \log \overline{p}$ 曲線

が国の海成粘性土地盤における OCR 値は 1.1 程度を示す ことが多いので⁴⁾, ルイズビルの地盤はかなり過圧密比の 大きな地盤といえる.

図-14 にルイズビル粘土の代表的な *e*-logp 曲線を示す. 深度 3.5m の試料から得られた *e*-logp 曲線では, 圧密圧力 (*p*)が P_c に到達するまで, *p* 値の増加に伴って間隙比(*e*)は 少しずつ減少していく. *p* 値が P_c 値を越すと *e* 値は急激に 減少する. 圧密がさらに進行して *p* 値が 200kPa を越した 領域では *e*-logp 曲線はある一定の勾配になる. ここで, *e*-logp 曲線の最急勾配における圧縮指数を C_{cl} , *p* 値が 200kPa を越し, *e*-logp 曲線がある一定の勾配になった時の 圧縮指数を C_{c2} とすると, それぞれ 5.80, 0.75 となる. 深 度 10.4m および 17.4m から得られた試料の C_{cl} 値もそれぞ れ 7.28, 5.43 である. 我が国の海成粘性土地盤の C_c 値(こ こでいう C_{cl} に相当)はおよそ 1~2 であり, ルイズビル粘 土の C_{cl} 値が非常に大きなことがわかる. すなわち, 上載 荷重が P_c 値を少しでも上回ると大きな沈下が生ずること が予測される.

図-15 に代表的な $\log_{c_v} \sim \log \bar{p}$ 曲線を示す. いずれの試 料の $\log_{c_v} \sim \log \bar{p}$ 曲線においても, \bar{p} 値が p_c 値に到達する までは c_v 値は 1,500cm²/d 程度を示し, \bar{p} 値が p_c 値より大 きくなると c_v 値は急激に小さくなる. \bar{p} 値がさらに増加 すると c_v 値は一旦最小値を示した後にやや上昇に転ずる. 設計に用いる c_v 値は正規圧密領域の平均値を取るので,



図-17 構造の違いによる e-logp 曲線の変化

深度 3.5m, 10.4m および 17.4m の試料から得られた c_v 値 はそれぞれ 30, 36, 55cm²/d である. これらの c_v 値は我が 国の港湾域で得られる平均的な c_v 値 ⁴⁾である 100~ 200cm²/d 程度よりもかなり小さい.

図-16 に代表的な $\log m_v \sim \log \overline{p}$ 曲線を示す. いずれの試料の $\log m_v \sim \log \overline{p}$ 曲線においても、 \overline{p} 値が p_c 値に到達するまで m_v 値は緩やかな減少傾向を示し、 \overline{p} 値が p_c 値に到達する直前に m_v 値は急激に大きくなる. \overline{p} 値が p_c 値を越すと m_v 値は、 \overline{p} 値の増加に伴ってその値は減少していく. \overline{p} 値が 300kPa を越すとこれらの試料の $\log m_v \sim \log \overline{p}$ 曲線はほぼ一致する. \overline{p} 値が 1,000kPa における m_v 値は 1.18×10⁴m²/kN である. \overline{p} 値が 1,000kPa 程度の領域では、 m_v 値についても我が国の海成粘性土のそれとほぼ同等の値を示す⁴.

4.4 過圧密粘土の構造特性

a) e-logp曲線

ルイズビル粘土は自然地盤として非常に大きな OCR を 持つ.そこで,不撹乱試料と再構成試料の違いについて, e-logp 曲線の比較を行うこととする.図-17 に不撹乱試料 と再構成試料の e-logp 曲線を示す.再構成試料の圧密圧力 は深度 10.4m に相当する土被り圧(64kPa)とした.不撹乱 試料の P_c値および C_{cl}値はそれぞれ 200kPa, 7.28 であり, 再構成試料のそれらは,それぞれ 73kPa および 0.85 であ





5,000 倍

10,000 倍 (a)不撹乱試料



(b)再構成試料 図-18 SEM 画像

る. 図からも明らかなように, それぞれの *e*-logp 曲線は大 きく異なっていることがわかる.

b) 微視構造

過圧密粘土の構造特性を知るために、不撹乱試料と再構 成試料の構造を走査型電子顕微鏡(SEM)を使用して検討 を行う.図-18にSEMから得られた画像を示す.図-18(a) は不撹乱試料のSEM画像で5,000,10,000倍のものを示す. 画像から、2~3µm 程度の間隙が随所に見られるが、その 周りの土と土とはしっかりと結合しているように見受け られる.一方、図-18(b)に示す再構成試料のSEM 画像で は、間隙はほとんど認められず、土粒子がぎっしりと詰ま っているかのような印象を受ける.しかしながら、図-17 に示したように、間隙のある不撹乱試料の方が大きな P。 値を示しており、土の構造が工学的特性に重要な役割を果 たしていることがわかる.

5. まとめ

カナダ Louiseville(ルイズビル)地区でサンプリング,静 的コーン貫入試験および原位置ベーンせん断試験を行っ た.サンプリング試料に対しては物理試験,室内ベーンせ ん断試験,一面せん断試験および圧密試験を行った.また, 鉱物組成および塩分濃度を調べ堆積環境の検討を行った. これらの試験結果からルイズビル粘土の工学的性質につ いて我が国の海成粘性土との比較を行った.本検討結果か ら得られた知見を以下に述べる.

 ルイズビル粘土は海中に堆積後,陸化に伴って生じた 侵食のため,堆積した土が失われ過圧密地盤となった.

- 2) ルイズビル粘土と有明粘土とを比較すると、粒度組成 はほぼ同じであるのにも係わらず、塑性図においてA 線よりも上方に分布しており、有明粘土よりも同じ液 性限界(w_L)に対して塑性指数(I_p)が相対的に大きなこ とが明らかとなった。
- 3) 我が国の粘性土は, 塑性図においてその多くが A 線 付近に分布しているが, この理由として珪藻含有量が 一つの要因であることを示した.
- 原位置ベーンせん断試験は過圧密粘性土であるルイ ズビル粘土に対しても有効な調査方法であった.
- 5) 静的コーン貫入試験から得られるコーン係数(N_{kt})から、 N_{kt}値は正規圧密粘性土あるいは過圧密粘性土という地盤情報を区分できないことがわかった.

参考文献

- Leroueil, S., Hamouche, K., Tavenas, F., Boudali, M., Locat, J., Virely, D., Roy, M., La Rochelle P., and Leblond, P.: Geotechnical characterization and properties of sensitive clay from Québec, *Proc of Characterisation and Engineering Properties of Natural Soils*, Vol. 1, pp. 363-394, 2003.
- Kenny, T. C.: Sea-level movements and the geologic histories of the post-glacial marine soils at Boston, Nicolet, Ottawa and Oslo, *Geotéchnique* 14, pp.203-230, 1964.
- 田中政典,渡部要一,亀井健史,冨田龍三:ノルウ ェー・オンソイ粘土の工学的性質,地盤工学会中国 支部論文報告集,地盤と建設, Vol. 24, No. 1, pp.35-42, 2006.
- 4) 小川富美子,松本一明:港湾地域における土の工学 的諸係数の相関性,港研報告,Vol. 17, No.3, p.34, 1978.
- 5) 田中政典,田中洋行,亀井健史,林照悟:珪藻含有 量が土の工学的性質に与える影響,第47回地盤工学 シンポジウム論文集, pp.121-126,2002.
- 6) 三枝弘幸,深沢健,渡部要一,田中政典:自然堆積 地盤の強度特性評価における原位置ベーンせん断試 験の適用性,土木学会第62回年次学術講演会講演概 要集,pp.439-440,2007.
- 7) 大坪政美:土のコロイド現象の基礎と応用(その10), 農業土木学会誌, Vol. 67, No. 1, pp.67-73, 1999.
- 8) 田中洋行,榊原基生,後藤健二,鈴木耕司,深沢健: 我が国の正規圧密された海成粘性土の静的コーン貫 入試験から得られる特性,港湾技術研究所報告,Vol. 31, No. 4, pp.61-92, 1992.
- 9) Tanaka, M. and Tanaka, H.: An examinations and considerations on the engineering properties and the cone factor of soils from East Asian region, 2nd International Conference on Site Characterization, *Millpress*, Vol. 1, pp.1019-1024, 2004.

(2007年6月29日 受付)