深海底地盤を模擬したガスハイドレート堆積砂の三軸圧縮特性

Mechanical Property of Gas Hydrate Sediment at Deep Seabed on Triaxial Compression Test

米田	純	Jun YONEDA	(山口大学大学院)
兵動	正幸	Masayuki HYODO	(山口大学大学院)
中田	幸男	Yukio NAKATA	(山口大学大学院)
吉本	憲正	Norimasa YOSHIMOTO	(山口大学大学院)
海老沼孝郎		Takao EBINUMA	(産業技術総合研究所)

次世代資源として考えられているメタンハイドレートを安全に生産するために,高圧三軸圧縮試験機に改良を加 えた装置を用いて,深海底地盤を模擬してメタンハイドレートを含む砂の三軸圧縮試験を行った.また,地盤内へ の地下貯留が考えられている二酸化炭素ハイドレートを含む砂についても合わせて三軸圧縮試験を行った.その結 果,ハイドレートを含む砂の三軸圧縮強度は、ハイドレート飽和度,温度,背圧,有効拘束圧に依存することが明 らかになった.さらに、ハイドレートの温度圧力状態と安定境界との関係を示すパラメータLを提案し、得られた 実験結果を用いてLとハイドレート飽和度に依存したハイドレートを含む砂の強度推定式を提案した.

キーワード:メタンハイドレート,三軸圧縮試験,高圧,セメンテーション,深海底(IGC:D05,D06,H02)

1. はじめに

日本は、第一次石油危機を契機として省エネルギーの 推進に取り組んできた.しかしながら、 ライフスタイル の変化等により最終エネルギー消費は今も伸び続けてい る. それら資源のほとんどを外国からの輸入に頼ってい る日本にとって、エネルギーの安定供給は国の重要課題 のひとつとなっている. そこで近年, 新たな次世代資源 としてメタンハイドレート (Methane hydrate 以下 MH と 略す)が注目されている. MH とは水分子とメタンガスの 水和化合物であり、水分子が構成する籠状の結晶構造の 内部にゲストガス分子が内包された固体状の物質であり, 低温高圧下で安定する. MHの相平衡条件は Katz ら¹⁾ に よって求められ, Kvenvolden²⁾は図-1のように海底面か らの深度と温度の関係を使って MHの安定領域を示した. 表層海水の温度は 5~15℃であるが水深 500m になると 5℃,水深 3000m になると 0~4℃となる.海底の堆積層 は地熱の影響で深度とともに温度が上昇するため、深度 500m 付近で 10~15℃になる. 海底地盤内の水圧は水深に よって決まり,海底地盤内にメタンガスが存在した場合, そのガスに負荷される圧力は静水圧となる. これらを考 慮すると,水深約1000mの海域の場合 MH が生成される領 域は、海底下数百m以浅となる.日本では1995年より経 済産業省によって MH に関する調査研究が始まり,翌年 1996 年には南海トラフ等の海域において海上地震探査 を行い MH 賦存の可能性を調査した.その結果,推定資源 量は 7.35 兆m³とされており³⁾, 2003 年度日本が使用し た天然ガスの約100年分となる.2000年には南海トラフ の静岡県浜松市天竜川沖合約 50km, 水深 945m において

MHの試掘が実施され,海底下 200~270mで MH 濃集層の 存在が確認されそこから MH 試料が採取された⁴⁾. さらに, この区域の MH を経済的に採掘,生産回収することを目的 として,2002 年にメタンハイドレート資源開発研究コン ソーシアム (MH21)⁴⁾が設立された. 2003 年には再び基 礎試錐が実施され MH を含む堆積層コアを採取し, MH が 多く堆積した MH 濃集層とそれ以外の MH 賦存層が存在す ることが新たに判明した⁵⁾.

実地盤における MH の存在形態は様々であり,泥質土 層の中や海底面に塊として存在するものや砂質土層の間 隙内を埋める形で存在するものがある.南海トラフ海域 における MH 濃集層はタービダイト層と呼ばれる砂泥互 層の砂質土層の間隙内を埋める形で存在していることが 確認されており,コア取りされた試料を用いて MH を効率 的にかつ安全に生産するために性状分析等が行われた⁶⁾. しかしながら,天然の試料を継続的に採取することはコ スト面からも困難であるため,実験室内で模擬試料を作 成し,系統だった実験を行なう必要がある.

MH と砂の混合物の力学的研究はわが国においては主 として当研究グループによって進められており,兵動ら ⁷⁾はまず霧状の水にメタンガスを充てることにより作製 した顆粒状の MH を土と混合した後に締固めることで三 軸圧縮試験の供試体を作製し,力学特性を検討した.し かし顆粒状の MH の径が砂の径より大きかったため,MH21 で研究の対象とされているような砂粒子を固結または間 隙の一部を充填する形で存在する MH の存在形態は再現 していなかった.その後,深海底地盤の応力状態を再現 可能な MH 低温高圧三軸試験装置を導入し,砂供試体の間 隙内に MH を生成することで南海トラフ域における MH の



図-1 MHの存在領域(Kvenvolden, 1988)

模擬供試体を作製し、そのせん断試験を行う手法を確立 した⁸⁾.本論文は、この試験機を用いて行った一連の MH を含む砂の力学試験結果についてとりまとめたものであ る.

また、比較のために二酸化炭素ハイドレート(Carbon dioxide hydrate 以下 CDH と略す)も同様の方法で砂中 に生成し、力学特性を調べた.近年、二酸化炭素を CDH として地盤内へ貯留し、MH 層の人工天盤として利用する 技術が検討されている⁹⁾ことから、CDH を含む砂の力学 特性も価値あるデータに成り得ると考えられる.

試験装置の開発

2.1 低温高圧三軸試験装置

試作した低温高圧三軸圧縮試験機の概要を図-2 に示 す.この試験機は高圧三軸圧縮試験の機能に加え、セル 内の温度管理を可能としたものである.本装置により砂 供試体内に MH の生成が可能となった.主要な装置を図中 にマークし、特徴を説明する.

a) 温度管理

この装置では外部に設置された循環式低温恒温水槽 により-35~+50℃の範囲で温度調整された側液を三軸試 験装置に循環させ、三軸セル内部の温度条件を調節する システムとなっている.また、槽内の温度は±0.1℃の範 囲で管理可能である.側液については低温での実験を行 うため、凝固点が低く-40℃まで液体として使用可能かつ、 各種金属材質に優れた防食性能を持つオーロラブライン を使用している.

b) 温度センサー

図に示したように、三軸室内の供試体横に温度センサ ーを取り付け、三軸室内の温度を測っている.この温度 センサーの値を基に温度管理を行っている.実験中に温 度を変化させる場合は、側液温度と供試体温度が等しく なるように十分な時間を確保した. c) ガス流量計

MH 飽和度を算出するため,管路に気体用マスフローメ ータを取り付けた.装置を通るガスは温度・圧力に依存 しない質量流量(g/min)として計測され、20℃-1atmのと きの流量(mL/min)として表される.さらに積算すること でガス量の測定が可能となっている.計測範囲は0~500 mL/min であり,せん断終了後に MH を分解させ,供試体 から気体用マスフローメータに繋がる管路のバルブを調 節しながら,供試体上部および供試体下部に設置した圧 力計が0になるまでガス量を測定した.

d) 高拘束圧発生法

拘束圧は油圧を圧力源とし、その圧力を増幅すること により 30MPa まで負荷することが可能であり、±0.1MPa の範囲で制御可能である.

e) 背圧発生法

これまで地盤工学で用いられてきた高圧三軸圧縮試 験機は、高拘束圧域の地盤応力を再現する用途で作製さ れてきた.しかし背圧については, MH が存在できるよう な大水深を再現できる程の高圧条件は考えられておらず, 本装置にはこの機能を付加した. すなわち, 試験機の上 部と下部に 20MPa までの耐圧性能を有するシリンダーを 取り付け、シリンダー内部のピストンをパルス制御方式 のステッピングモーターでコントロールすることで背圧 を発生させることを可能とした.最も制御の条件が厳し い 20MPa 時で±0.1MPa の範囲で制御可能である. また, シリンダー内に非圧縮性の溶液を用い、ピストンのシリ ンダー内への貫入量をパルスから計算することで供試体 の体積変化の計測も可能としている. 管路も高圧に耐え うるようステンレス製とした.この装置は本試験機にお ける最も特徴的な部分であり、これにより深海底におけ る高い背圧を再現することが可能となった.

f) 軸の制御

軸荷重載荷方法はひずみ制御,応力制御ともに可能で ある.最大許容荷重は 200kN であり,許容荷重の 1000 分の1の制度で計測可能である.

従来の高圧三軸圧縮試験機を使用した実験結果と新 規に開発した低温高圧三軸圧縮試験機の実験結果を比較 するため、シリカ砂_{0.18-2.0}を用いた三軸圧縮試験を行っ た.結果を図-3に示す.図より、高圧下に見られる拘束 圧の増加に伴う軸差応力の明確なピークの消失、負のダ イレイタンシーの増加が認められる.図中に示した従来 の高圧三軸圧縮試験の結果と新規に開発した低温高圧三 軸圧縮試験の結果は非常に類似した挙動となっている. また、その挙動は有効拘束圧が同じならば背圧が異なっ ていてもほぼ等しいことから、高圧下の砂の三軸圧縮特 性は背圧に依存しないことが確認された.これらより、 今回開発した試験機の有用性が伺える.



図-2 低温高圧三軸圧縮試験機概要



図-3 高拘束圧下の排水せん断試験

2.2 試験装置内での供試体作製法の確立

これまでの研究⁷⁾は顆粒状に作製したMHを冷凍庫の中 で砂と混合し,供試体を作製してきたため,間隙充填型 や土粒子固着型の供試体作製は困難であった.さらに, 作製した供試体を試験機に設置する間に MH が分解して しまうという懸念が残った.そこで本研究ではメタンガ スボンベまたは炭酸ガスボンベを管路に繋いで供試体間 隙内にガス圧を負荷できるようにし,側液の温度管理と



図-4 ハイドレートを含む砂の 3 相モデル (Hyodo et al, 2005 に加筆)

併用することで供試体にあらかじめ含ませた水をセル 内でハイドレート化することを可能とした.

供試体内に生成されたハイドレートを定量的に評価 するため図-4のようなモデルが考えられ,パラメータと してハイドレート飽和度 *S*_Hが式 (1) で定義されている ⁷⁾.

$$S_H = \frac{V_H}{V_V} \times 100 \quad (\%) \tag{1}$$

ここに V_#はハイドレートの体積で, V_#はハイドレート を含んだ間隙の体積を表す.以下,メタンガスによるハ イドレートと炭酸ガスによるハイドレートを区別するた め, MH 飽和度を S_{MH}, CDH 飽和度を S_{CDH} と定義する.

2004年に行われた基礎試錐では、MH 濃集帯で S_{MH} =50%、MH 賦存層で S_{MH} =30%程度であることがわかった²⁾.

本研究では、実地盤の S_Hを再現するために供試体の初 期含水比を定めている.目標とする S_Hから水の量を式 (2)によって算出し、目標の湿潤密度の供試体を作製した.

$$w_{initial} = \frac{\left(S_H / 100\right) \cdot V_V \cdot \rho_H}{m_s} \cdot A \tag{2}$$

ここに $W_{initial}$ (%)は供試体初期含水比, ρ_{H} はハイドレートの密度(MH: 0.912 g/cm³, CDH: 1.13 g/cm³), m_s (g) は砂の質量であり, A はハイドレートに含まれる水の質量百分率である. MH の場合,分子式 CH₄・6H₂0 より A=108/124×100=87.1%, CDH の場合,分子式 CO₂・5.75H₂0 より A=103.5/147.5×100=70.2%となる. MH の理論分子 式は CH₄・5.75H₂0であるが,人工メタンハイドレートの 水和数は6程度であり,その水和数は生成条件に依存す ることが知られている¹⁰⁾.これより,本論文では MH の 分子式を CH₄・6H₂0として計算を行った.CDH の水和数も MH 同様に生成条件に依存することが知られている¹¹⁾が 正確な値が得られていないため,理論分子式 CO₂・5.75H₂0 を用いて計算を行った.

実際に目標の S_{H} の供試体が作製されるかを確認する ため、 S_{HF} =25%を目標に MH を含む砂供試体を作製した. 詳しい供試体作製方法は「3. 試験試料および供試体作成 方法」にて後述する. MH の生成に十分な時間をとった後 に供試体を試験機から取り出し,供試体を上・中・下の 三層に分けてメタンガス量を測定した. MH の分解をでき るだけ避けるために,試験機から取り出す前には-30℃ま で供試体を冷却し,作業を行った. 測定は分割した供試 体をケースに入れ,発生した気体の体積を測り,次のよ うにして MH の体積 V_{HF} を算出した.

MH の分子式 CH₄・ $6H_20$ より, その式量は 124 g となる. MH の密度は 0.912 g/cm³ であるので, MH1 mol の体積は 124 / 0.912 = 135.965 cm³ となる. MH が 135.965 cm³ あるときメタンガスが 1 mol 発生するので, MH1cm³の時 発生するメタンガスのモル数は 1 / 135.965 = 7.355 × 10^{-3} mol となる.

次に,式(3)で表される理想気体の状態方程式を使用 する.

$$PV = nRT \tag{3}$$

ここに P (atm)は大気圧, V (L)は 1 cm³の MH から発生 するメタンガス量, nは 1 cm³の MH から発生するメタンガ スのモル数, R (L atm K⁻¹ mol⁻¹) = 0.082 は気体定数, T(K) はガス量測定時の室温を表し、それぞれ代入する と $V = 7.355 \times 10^{-3} \times 0.082 \times T$ となる.以上を踏まえ、 供試体内の MH の体積は式(4)で表される.

$$V_{MH} = V_{mes} / V \tag{4}$$

ここに $V_{mes}(cm^3)$ は供試体から測定したメタンガス量を表す.

以上のようにして算出した各層の *S*_{*H*}は上段 23.3%,中 段 24.2%,下段 25.3%となり,ほぼ目標の *S*_{*H*}の供試体が 作製できることが確認された.

3. 試験試料および供試体作成方法

式(2)により算出された含水量を相対密度90%となる よう計量した砂と混ぜ合わせ,直径30mm,高さ60mmの モールドに15層に分けて各層40回ずつタンパーで突固 めた.試料を詰めたモールドは供試体を自立させる為, 冷凍庫内で凍結保存する.試料は豊浦標準砂を使用した.

供試体を脱型した後に供試体をペデスタルに乗せ、メ ンブレンを装着する.本研究では供試体に作用する温 度・圧力が低温・高圧のために、通常の三軸圧縮試験で メンブレンとして使用されるゴムの使用は避けた.そこ で低温・高圧条件下での柔軟性を考慮して、メンブレン にはシリコンを用いた.

4. 試験方法と試験条件

実験過程における温度-背圧履歴を図-5に,試験条件 を表-1に示す.



図-5 実験中の間隙水圧-温度履歴

表-1	試験条件

Test condition					Initial relative	Initial density	Saturation of
Gas	Period of	Back pressure	Temperature	Confining pressure	density	initial denoity	hydrate
Hydrate	hydrate produced	B.P.(MPa)	T(°C)	σ _c (MPa)	D _r (%)	$\rho_{\rm ini}({\rm g/cm}^3)$	S _H (%)
		10	5	15	88.3	1.597	24.2
					91.3	1.607	35.1
				13	93.5	1.615	26.3
	Before consolidation			11	91.2	1.607	23.5
			1	15	90.4	1.604	24.7
					89.6	1.601	41.4
nydrate (MH)			10	15	96.0	1.624	26.1
					90.9	1.606	42.3
		15	5	20	92.6	1.612	27.0
	After consolidation	10	5	15	84.6	1.584	53.1
	Alter consolidation				96.3	1.625	23.6
	e Before consolidation	10	5	15	94.7	1.599	44.9
					97.6	1.609	32.7
Carbon dioxide hydrate (CDH)				12	91.1	1.587	43.1
				11	94.4	1.598	47.8
			10	15	79.9	1.552	31.1
			1	15	95.6	1.602	31.9



図-6 ガス流入量-時間関係

MHを生成した後に供試体を圧密する試験では、凍結供試 体を三軸セル室内へ設置した後(図-5,①),所定の背圧 までメタンガスを圧入し(図-5, ②), 三軸セル室内の温 度を 1℃に管理しハイドレートが安定して存在できる温 度圧力条件に供試体環境を保つ(図-5,③).背圧載荷・ 体積変化計測兼用ピストン内のガス圧を一定に保つよう にステッピングモーターを制御することでガス流入量を 随時監視し、図-6に示すように顕著な増加が認められな ければ、供試体中の水のハイドレート化が完了したと判 断した.ハイドレート生成後,圧力を保ったまま管路内 のガスを水に置換し、供試体内の通水を行った. その後 温度・背圧を試験条件にし(図-5,④),所定の応力まで 圧密を行い、ひずみ速度 0.1 %/min でせん断試験を行っ た. 圧密後に MH を生成させる場合は, 凍結供試体を三軸 セル室へ設置した後すぐに融解させ, 所定の応力まで圧 密を行い、メタンガスを圧入して温度圧力条件をハイド レート安定領域内にしてハイドレートを生成させた後に, 先ほど同様温度・背圧を試験条件にしてせん断試験を行 った. せん断終了後供試体温度を上昇させることで安定

境界から外し,図-2に示す c)ガス流量計を使用してガス 量を測定した.

5. 試験結果と考察

5.1 MH を含む砂の三軸圧縮試験

各試験条件のせん断試験結果を示す. なお初期密度を 計測し、目標と異なるものについては再度試験を行って 本実験の精度を確保している.背圧,拘束圧,温度一定 のもと MH 飽和度を変化させた試験結果を図-7 に示す. 図より, MH 飽和度の増加に伴う, 軸差応力の初期の立ち 上がりと最大値の増加が確認された. MH が間隙内を占め る割合が大きくなるほど,固結力が大きく発揮されるの は MH が土粒子の接点または接面を固着するように存在 しているためと推察される.また,飽和度の変化による 残留強度の違いもみられる. 飽和度 30%未満のものは豊 浦砂単体の残留強度とほぼ等しいのに対し、飽和度 30% 以上のものは残留強度が急激に高くなった. MH は単体で も温度や拘束圧に依存した強度を持つことから⁷⁾,降伏 した後に粒子間の固着が剥れ固結力が低下しても、剥れ た MH の結晶が間隙内を占めることで土粒子のような役 割をして砂との混合材として残留強度に影響を与えてい ると思われる. つづいて体積ひずみに注目するが, 高圧 条件下の砂の特性はこれまでにも研究が進められており, Hirschfeld and Poulos¹³⁾ は低い拘束圧でせん断時に体 積膨張する土が、高拘束圧下では膨張せず収縮一方とな ることを示している.図-7の体積ひずみをみると,豊浦 砂は収縮一方の傾向を示している.しかし, MH

飽和度の増加に伴ってその傾向は和らぎ,MH 飽和度 53.1%のものについては始め収縮しその後膨張傾向を示 米田・兵動・中田・吉本・海老沼

~~~~~~~~~

An

5

-Ο- В.Р.=15, σс=20, Sмн=24.2%

-∆- В.Р.=10, ос=15, Ѕмн=27.0%

10

-O- сс=15MPa, Sмн=24.2% σс=13MPa, Sмн=26.3%

−⊡– <sub>σс</sub>=11МРа, Ѕмн=23.5%

∙®– റം≕15MPa, Toyoura sand

- σε=13MPa, Toyoura sand

10

0000000

Axial strain  $\varepsilon_a(\%)$ 

は温度の依存性が顕著には現れなかった.しかし, MH 飽

------

5

Axial strain ε<sub>a</sub>(%)

Volume strain εν(%)

strain εν(%

Volume

5

15

5

15





MH 生成時の有効応力依存性 図-11

5

0

during hydration

Toyoura sand

-0

.

σ₀'=5MPa, Sмн=24.2%

10

Axial strain ε<sub>a</sub>(%)

σс'=0.2MPa, Sмн=23.6%

和度 40%付近のものについては,温度が低いほうが軸差 応力の初期の立ち上がり,最大値ともに高い値を示した. これは *S*<sub>H</sub>が高くなったことにより,ハイドレート自身の 温度依存性が顕著に現れたと考えられる.次に背圧一定





のもと、拘束圧を変化させた結果を図-10に示す. MHを 含む砂のσ,=11MPaの結果は、ピークを示した後ひずみ軟 化型の挙動を示し,体積ひずみは初期に収縮した後に膨 張傾向を示した. σ=15MPa のときは明確なピークを示さ ず, さらに体積ひずみは収縮一方であった. σ =13MPaの ときは、これらの中間的な挙動を示している. これより MH を含む砂も、砂単体の時と同様に有効拘束圧の増加に 伴いひずみ軟化型からひずみ硬化型の挙動を示すことが わかった. これまでの結果は、すべてo.'=0.2MPa の状 況下で MH を間隙内に生成した後に所定の応力まで圧密 し、せん断した. その他、 $\sigma_{c}$ '=5MPa まで圧密を行った 後に MH を生成し、せん断した結果を図-11 に示す.図よ り圧密後に MH を生成したものの方が初期に大きな立ち 上がりを示している.これは有効拘束圧 5MPa で生成させ たものはせん断時も有効拘束圧 5MPa であり, 圧密時の応 力変化はないが,生成時の有効拘束圧 0.2MPa の結果はそ の後圧密時に有効拘束圧が 5MPa まで増加しており, 圧密 時の有効拘束圧の増加により MH の固結力が低下し,初期 の立ち上がりが小さくなったと考えられる.

#### 5.2 CDH を含む砂の三軸圧縮試験

CDH の結果について示す.図-12 では CDH 飽和度を変 化させた結果を示している.MH と同様に飽和度が高くな るにつれて,ピーク強度は増加している.続いて図-13 に温度を変化させた結果を示す.図より,供試体温度が 低いほど軸差応力の初期の立ち上がり,最大値ともに大 きな値を示した.図-14 に有効応力を変化させた結果に ついて示した.CDH を含む砂も,MH を含む砂同様に軸差 応力は拘束圧の増加に伴いひずみ軟化挙動からひずみ硬 化挙動へと変化している.体積ひずみについても拘束圧 の増加に伴ってダイレイタンシーは正から負へと変化し た.このように CDH を含む砂についても MH を含む砂と同 様の力学特性を持つことが分かった.これは,MH と CDH はゲスト分子が異なるだけで,構造の主体をなす結晶構 造が等しい<sup>10</sup> ためと考えられる.

#### 5.3 三軸圧縮強度

有効拘束圧 5MPa のもと行った試験結果について,最 大軸差応力と温度,ならびに背圧の関係を図-15 に示す. 図中黒塗りが温度 5℃のもと背圧を変えた試験結果を表 し,白塗りが背圧 10MPa のもと温度を変えた試験結果を 表す. MH, CDH ともハイドレート飽和度,温度,背圧, に依存して最大軸差応力が変化していることがわかる. また, MH, CDH の間で温度,背圧に対する圧縮強度とそ の増加率が違うことがわかる.これは図-5 で示したよう に MH と CDH の安定境界線が異なるため,同じ温度,背圧 条件であっても両者の安定性が異なるためと考えられる.







図-16 モール・クーロンの破壊基準

次に温度,背圧の条件をそろえた MH を含む砂のモー ル円を図-16 に示す.明確なピークを示さなかった結果 については $\varepsilon_a$ =15%のときの軸方向応力を最大主応力 $\sigma_1$ と してモール円を描いた.図中の豊浦砂の破壊包絡線が粘 着力を有しているのは,有効拘束圧が高圧域のために土 粒子が破砕したためと考えられる.MH を含む砂のモール 円をみると,MH 飽和度が 25%付近では内部摩擦角 $\phi'$ は 豊浦砂の破壊包絡線と等しく, $\phi'$ =25.2° となった.  $S_{MF}$ =35.1%, $S_{MF}$ =53.1%のように $S_{M}$ が高くなると,固結力 の影響でモール円は豊浦砂の破壊包絡線を越えることが わかる.

### 5.4 状態パラメータしの提案

MH は図-8, 図-9 でみられたように背圧と温度に依存 することが分かっている<sup>7)</sup>. そこで MH の温度・圧力状態 と安定境界との関係が力学強度とどのような関係がある かを考察するために, MH の状態を表すパラメータ Lを提 案した.図-17 にパラメータ L の概念図を示す.温度圧 力条件と安定境界線との T 軸方向距離を L<sub>p</sub> P 軸方向距 離を L<sub>p</sub>とし,(5) 式で状態パラメータ L を定義する.



**図-17** ハイドレート安定境界線と L<sub>n</sub>, L<sub>p</sub>の関係



図-18 粘着力 c'と状態パラメータ Lの関係

 $L = a \times L_T + L_P \tag{5}$ 

ここで, a (MPa/ $\mathbb{C}$ )は T軸での距離  $L_T \& P$ 軸での距離  $L_p$ に換算するパラメータである.最大軸差応力と温度, 背圧の関係を示した図-15 の  $S_{H} = \sim 30\%$ の二つの直線を 見ると,その傾きは概ね等しい.これは温度 1℃または 背圧 1MPa の変化による力学的強度変化が同等であるこ とを示す.よってa = 1.0 MPa / $\mathbb{C}$ として整理を行った. また, $L_T = T(P) - T$ ,  $L_p = P - P(T)$ であり T(P), P(T)はそれぞ れ圧力 Pでの境界温度,温度 Tでの境界圧力を示す.図 -18 に  $S_H$ の異なる砂それぞれの実験結果について,状態 パラメータ Lとハイドレートを含む砂の見かけの粘着力 c'の関係をプロットする.

なお、本実験では「4. 試験方法と試験条件」で説明し たように不飽和の供試体にガスを負荷することでハイド レートを生成している.一般に不飽和の土は、粒子間に おける水と空気によってサクションが発生しその力学的 強度が増加しているが、本実験ではその水をハイドレー ト化するため、その固着状況は不飽和土に類似している



図-19 パラメータ bと S<sub>H</sub>の関係

と推察される.また不飽和土の内部摩擦角は,有効応力 に依存しないことが知られており,そのせん断強度は見 かけの粘着力 c'の変化だけで表現される<sup>14)</sup>ことからハ イドレートの固結力はすべて c'で表現されると仮定し た. c'は高圧域の砂の粘着力 c<sub>sand</sub>'とハイドレートの 固結力による粘着力 c<sub>H</sub>'の和で表されるとし,式(6)で 定義する。

$$c' = c_{sand}' + c_H' \tag{6}$$

図中の豊浦砂の結果については図-3 に示した予備実験の結果より,供試体に温度・背力の影響がないため L=0 として図中にプロットした.図-18のプロットをみると ハイドレート飽和度が30%以下のものはLの増加に対し て, c'はさほど増加していない.しかし,飽和度が高く なるにつれてLに対する c'の増加は顕著になることか ら c'は S<sub>H</sub>とLに依存した材料パラメータであることが 分かる.さらに,図よりハイドレートを含む砂の c'は MH と CDH の違いに関係なく S<sub>H</sub>とLに対して良い相関が得 られている.これはハイドレートが生成される温度圧力 条件が異なる MH と CDH であっても,Lを用いることでハ イドレートが砂供試体の強度に寄与する量を等価な値と して表現できたためと考えられる.

ここで *c<sub>H</sub>' が L* の関数であるとして式(7)を式(6) に 代入し,実験結果に基づき図中に実線で示した.

$$c_{H}' = b \cdot \log_{10}(L+1) \tag{7}$$

ここに,パラメータ b は粘着力の大きさを表す比例定 数である.式は工学的な用途を考え常用対数で表される. *L*=0 時はハイドレートが存在できる限界であり,実験が 困難であるためにハイドレートが砂に与える粘着力を正 しく評価できない. そのため S<sub>H</sub>が高い場合でも安全側の 強度を見積もり、切片を砂単体のものとした. このため に対数内の値が L+1 となっている. 図中の  $S_{MF}=20\%$ ,  $S_{MF}=30\%$ ,  $S_{MF}=40\%$ ,  $S_{MF}=50\%$ の4通りの実線は,それぞ れ次のような式となった.

$$S_{MH} = 20\% : c' = c_{sand}' + 0.04 \log_{10}(L+1)$$

$$S_{MH} = 30\% : c' = c_{sand}' + 0.25 \log_{10}(L+1)$$

$$S_{MH} = 40\% : c' = c_{sand}' + 0.53 \log_{10}(L+1)$$

$$S_{MH} = 50\% : c' = c_{sand}' + 1.10 \log_{10}(L+1)$$
(8)

これらの式(8)のなかで,式(7)の比例定数に当たる *b* と *S*<sub>H</sub>の関係を図-19 に示す.図中のプロットに対して近 似曲線を描くと式(9)で表される.

$$b = 8.62 \cdot \left(\frac{S_H}{100}\right)^3 \tag{9}$$

ここで、式(9)を式(7)に代入し, さらに式(6)に適応 することで, 式(10)が得られる.

$$c' = c_{sand}' + 8.62 \cdot \left(\frac{S_H}{100}\right)^3 \log_{10}(L+1)$$
(10)

本論文では豊浦砂を用いて実験を行ってきたが,実地 盤の砂と豊浦砂の粒径加積曲線は類似しており,コア取 りした供試体の飽和度に対する三軸圧縮強度の増加も良 い相関が得られているため<sup>6)</sup>,提案した式(10)は実地盤 においても適応可能と考えられる.先に述べたように海 底の堆積層は地熱の影響で深度とともに温度が上昇する ため,MHが存在できる深度は限られる。これより熱と圧 力の関係から南海トラフにおいて MH が存在できる領域 を図-18 の網掛け部分で示した。この領域内では砂単体 の粘着力に対し,MH 濃集層のハイドレート飽和度である *S*<sub>H</sub> =50%の粘着力は *L*=19 時に最大で約 2.5 倍の値を示し ている.これより実地盤においてもハイドレートの固結 力により、同程度の粘着力の増加が考えられる。

さらに、ハイドレートを含む砂の¢'が砂単体の¢'と 等しく、ハイドレートによる強度増加はすべて粘着力に 与えられるという仮定のもと、式(10)をモール・クー ロンの破壊基準に適応することで、式(11)で表されるハ イドレートを含む砂の破壊包絡線を推定できる.

$$\tau = c_{sand}' + 8.62 \cdot \left(\frac{S_H}{100}\right)^3 \log_{10}(L+1) + \sigma \tan \phi'$$
(11)

このように、*S*<sub>H</sub>と原位置の温度・背圧を適切に知ることができれば MH 生産の際に掘削する坑井付近の地盤の 強度や MH の分解による地盤強度の低下を推定できるとともに、二酸化炭素を CDH として地盤に貯留した際の強度増加も推定できる.

## 6. おわりに

次世代資源として考えられている MH を含む砂の力学 特性を検討する目的で従来の高圧三軸試験装置に改良を 加えて三軸圧縮試験を行った.そして,実地盤に想定さ れる温度・圧力・MH 飽和度の条件を変化させてそれぞれ の結果について比較,検討を行った.得られた知見につ いて以下にまとめる.

(1)従来の高圧三軸圧縮試験機に改良を加えることで、 南海トラフ域における MH 堆積地盤の模擬供試体を作製 することに成功した.

(2) *S*<sub>#</sub>が高くなるほど土のピーク強度, 残留強度は高く なる. さらに *S*<sub>#</sub>の違いにより土のダイレイタンシー特性 が変化する.

(3) 背圧が高いほど,温度が低いほどMHを含む砂の三 軸圧縮強度は増加する.そして,砂と同様で有効拘束圧 が増加するほど正規粘土の挙動に類似してくる.さらに, ハイドレートを生成した後に土に応力を加えると固結力 の低下に伴い軸差応力の初期の立ち上がりが小さくなる.

(4)ハイドレートを含む砂の三軸圧縮強度は提案したパ ラメータ Lと S<sub>H</sub>に依存する.そして高圧域の砂の三軸圧 縮試験で求められる c<sub>sand</sub>、を用いて、φ、が一定という 仮定のもとでハイドレートを含む砂の見かけの粘着力 c、を推定できる式を提案した.さらに、その式をモー ル・クーロンの破壊基準に適応することでハイドレート を含む砂の強度が推定できた.

#### 謝辞

本研究は,経済産業省「メタンハイドレート開発促進 事業・生産手法開発に関する研究開発」の一部として実施された.記して謝意を表する次第である.

#### 参考文献

- D.L. Katz, D. Cornell, R. Kobayashi, F.H. Poettmann, J.A. Vary, J.R. Elenbaas and C.F. Weinaug: Handbook of Natural Gas Engineering, McGraw-Hill Inc., New York, USA, 1959.
- Kvenvolden, K. A.: Methane hydrate—a major reservoir of carbon in the shallow geosphere, Chemical Geology, 71, pp.41-51, 1998.

- 佐藤幹夫,前川竜男,奥田義久:メタンハイドレート 天然ガスハイドレートのメタン量と資源量の 推定,地質学雑誌, Vol.102, No.11, pp.959-971, 1996.
- メタンハイドレート資源開発研究コンソーシアム http://www.mh21japan.gr.jp/japanese/index.html
- 5) 経済産業省プレスリリース「東部南海トラフのメタンハイドレート資源量評価結果について」平成 19年3月5日.
- M井明,羽田博憲,緒方雄二,青木一男:日本近海 で採取されたメタンハイドレート堆積層コアの三 軸強度試験について,地盤工学研究発表会発表講演 集,Vol.41st 2 分冊の1, pp.359-360, 2006.
- Hyodo, M., Nakata, Y., Yoshimoto, N., Ebinuma, T. : Basic research of the mechanical behavior of methane hydrate-sediments mixture, Soils and Foundations, Vol. 45, No. 1, pp.75-85, Feb. 2005.
- 8) 寺田和弘,兵動正幸,中田幸男,吉本憲正,古屋敷 龍成,海老沼孝郎:深海底地盤条件下におけるメタ ンハイドレートを含む砂の力学特性の評価,地盤工 学研究発表会発表講演集,Vol.40th 2 分冊の 1, pp.425-426, 2005.
- 9) 羽田博憲,駒井武,前川竜男,青木一男,川村太郎, 大賀光太郎,樋口澄志,山本佳孝:メタンハイドレ ート開発における二酸化炭素ガスを用いた人工天 盤構築の基礎的研究-模擬堆積層中における二酸化 炭素のハイドレートの成長挙動-,資源と素材, Vol.120, No.3, pp.159-163, 2004.
- 10) 内田努,成田英夫,平野貴史,前晋爾:メタンハイ ドレート 人工メタンハイドレートのラマン分光 測定,地質学雑誌, Vol.102, No.11, pp.983-988, 1996.
- 11) 内田努: CO2 ハイドレートの構造と生成・解離メカ ニズム, 伝熱研究, Vol.34, No.134, pp.52-57, 1995.
- Sloan. E.D. Jr.: Clathrate Hydrates of National Gases. The values predicted by the program package, 1988.
- 13) Hirschfeld, R.C., and Poulos, S.M.: High Pressure Triaxial Tests on a Compacted sand and an Undisturbed Silt, Laboratory Shear Testing of Soils, STP No.361 ASTM, 1963.
- 14) 山口大樹,安藤幸二,小西貴士,小西純一,豊田富
   晴:種々のサクション履歴を有する不飽和土の強度
   特性,地盤工学研究発表会発表講演集, Vol.37th 2
   冊分の 1, pp.933-934, 2002.

(2007年6月29日 受付)