地下 1000 m 程度における砂岩・頁岩の強度・変形特性

に及ぼす中間主応力効果

高橋 学* 小出 仁*

TAKAHASHI, M. and KOIDE, H. (1989) Effect of the intermediate principal stress on strength and deformational behavior of sandstone and shale at the depth shallower than 1000 m. *Bull. Geol. Surv. Japan*, vol. 40(4), p. 207-222.

Abstract: To clarify the effects of the intermediate principal stress on the strength and deformational behavior of rocks, three types of sandstone (Shirahama, Izumi and Horonai Sandstone) and Yubari shale were deformed under true triaxial stress state in which the intermediate principal stress (σ 2) is not equal to the minimum (σ 3) and maximum (σ 1) principal stress.

Failure strength increased with increase of σ^2 in the low σ^3 region. But under high σ^3 , the failure strength increased with increasing of σ^2 , showing the constant value in the particular range of σ^2 , then decreased with more increasing σ^2 . This σ^2 effect on strength was larger in the brittle state compared to that in the ductile state. It was newly observed that σ^2 effect on strength increased with increase of σ^3 . σ^2 induced the transition from the ductile to the brittle state. The principal strain for σ^2 direction decreased remarkably with increment of σ^2 , and principal strains for σ^1 and σ^3 direction were not changed at all. Then, the principal strain difference between σ^2 and σ^3 direction increased markedly with increment of σ^2 .

1. はじめに

地表では硬くて脆い岩石が、地下深部の高温・高圧下 では、「あめのように」曲がって、摺曲することは、地質 構造の研究から、古くより知られていたが、実験によっ て確かめることができるようになったのは、いわゆる三 軸試験装置が開発されてからである。三軸試験装置とし ては様々なタイプのものが考案されたが、もっとも一般 的になったものは、流体圧下で一軸試験を行うタイプの 装置である。これは中間主応力=最小主応力(時に、中 間主応力=最大主応力)という応力条件の制約があるの で、真の三軸試験とはいえないが、通常は、三軸試験と いうとこのタイプの試験をいうようになっている. この 様な試験結果からは、封圧(σ2=σ3)の増大は岩石を脆 性から延性変形へと移行させたり、破壊時の軸歪が封圧 の増加と共に増加するなどの一定の知見が得られた、と ころが、地下空洞周辺で測定された絶対応力測定結果は, 3つの主応力が異なる場合が多く、地下の岩盤の応力状 態は中間主応力と最小主応力が同じという状態からかけ 離れていることが明らかとなってきている。特に近年大 深度における地下空間利用が計画される中で,3つの主 応力が異なる真の三軸応力下での岩石の性質を把握する ことが,工学的に重要となっている.このため3主応力 が完全に異なるような応力状態を実現できる実験装置が 必要になる.2つの主応力が常に同じという限られた応 力条件しか実現できない従来の三軸試験装置(実際は流 体圧下での一軸試験)と区別するため,3主応力を独立 にコントロールできる試験装置を"一般的三軸試験"装 置(茂木,1971)または"真三軸試験"装置と呼ぶ(高 橋ほか,1988).しかし,岩石における真三軸試験の歴史 は浅く,得られたデータの数はごく僅かである.

真三軸試験が一般化されず、従って多くのデータが蓄 積されずにいるのは次の2点によるものと考えられる.

① 試験機が高価で,且つ試験方法が煩雑

中間主応力と最小主応力とを独立に供試体に負荷する ために種々の方法が考案された. HOJEM and Cook (1968) は角柱供試体を円筒型反力枠内に設置し,中間主 応力と最小主応力は円筒と供試体との間に設置されたフ ラットジャッキにより載荷され,さらに軸圧方向から載 荷する方法(第1図)により,Karroo 粗粒玄武岩の破壊 強度に及ぼす中間主応力効果を確認した.これと同じ様 な方法で立方供試体を用い,三対の剛性ピストンで載荷

* 環境地質部

地質調査所月報(第40巻第4号)



第1図 真三軸試験装置の概略図

ハッチ部は圧力容器を示す.供試岩石は圧力容器内で封圧(σ 3)を負荷された状態で上下・左右の2組のピストンにより二軸圧縮応力を受けることになる. 1.剛性枠上下盤,2 封圧発生及び制御装置,3.計 測及び制御盤,4.圧力容器,5.ピストン兼ロードセル,6.加圧ピストン,7.サーボバルプ,8.変 位変換器,9. σ 1方向エンドピース,10. σ 2方向エンドピース

する方法(例えば,丹羽(1966);赤井・森(1967);富 田ほか(1970);SERATE et al. (1972);荻野ほか (1979);大沼・青柳(1980);古住・杉本(1986)等)も 実施され,岩石やコンクリート材料についての強度,特 に破壊限界に及ぼす中間主応力の影響が具体的に明らか にされた.しかし,三対のピストンによる載荷方法は構 造的な無理があり,試験片に均一な応力を加えることが できない上に,試験操作も煩雑であった.

Mogi (1971 a, b) は通常の封圧三軸試験装置にもう 1組, 横方向にピストンを組み込むことにより最大・中 間主応力を剛体ピストンで,そして最小主応力を圧力容 器内の封圧にて負荷するという,いわゆる茂木型の真三 軸試験装置を開発した.この方法では剛性ピストンは二 対ですむので,三対のピストンを使う方法に比べて,操 作性が向上し,実験精度もよくなった.茂木の一連の実 験により岩石の強度・変形特性に及ぼす中間主応力の影 響が基本的に明らかになった.

しかし,茂木型の真三軸試験においても,通常の封圧 試験より,中間主応力軸としての載荷装置が1組多いこ とは,全体として高価な試験装置となる.さらに,従来 の封圧試験では静水圧を加えて軸方向のピストンを進行 させ,供試体を加圧する方法に対し,真三軸試験ではそ の間に中間主応力の載荷が加わり,後で述べるように煩 雑な操作が要求され,そこには熟練した技術が必要とな る.

② 工学的観点からの研究が少ないこと

1960年代後半,岩石の破壊強度は中間主応力の影響を 受けるか否かの論議が起こり,種々の実験的議論がされ た(高橋ほか,1988参照)が,これらに終止符を打つ形 となったのは MoGI (1971 a, b)の実験結果である。茂 木は Dunham 苦灰岩, Mizuho 粗面岩, Solenhofen 石 灰岩をもちい,最小主応力が15 MPa から最大115 MPa



岩石の応力負荷の様子を主応力空間でみた場合. X, Y, Z 軸は最終的な主応力軸(σ1,σ2,σ3)に相当する. a 通 常の封圧下の三軸試験, b, c 真三軸試験

までの広い範囲にわたる真三軸試験を実施し、破壊強度 に及ぼす中間主応力の影響を明らかにした。一方、真三 軸応力下における物性測定については SONDERGELD et al. (1980) がパイロフィライトを用い、ダイレータン シー中のマイクロクラックによる弾性波速度(P波及び S波)の変化を湿潤状態で測定し、いわゆる dilatancydiffusion model の検証を行っている. 彼らは SPETZLER et al. が実施したホログラフィーによる最小主応力方向 の精密な変形測定実験(16個)の内の3個のデータにつ いてまとめたものである、この様に地球物理学的観点か ら実施された真三軸試験では、高圧下での岩石の変形・ 破壊の性質の理解に重点が置かれ、工学的に必要な岩石 の強度・変形特性に関するデータを蓄積することは、あ まり重視されなかった、しかし、実験精度の高い茂木型 の真三軸試験装置を用いた、岩石の真三軸試験データの 蓄積は工学的にもきわめて重要である.

そこで、筆者らは比較的大きな試験片 $35 \times 35 \times 70$ mm (最大 $50 \times 50 \times 100$ mm, ちなみに MoGI は $15 \times 15 \times 30$ mm, SPETZLER らは $31.6 \times 31.6 \times 31.6$ mm)を用いて、 真三軸試験としては能率的で且つ実用的試験が可能な茂 木型の真三軸試験装置を制作し、工学的に重要と考えら れる堆積岩、特に砂岩、頁岩などの比較的軟らかい岩石 に注目し、真三軸試験を行った.工学的には地下数 10 m から、せいぜい 1000 m 程度の深さに相当する岩石物性 値が得られれば良いので、最小主応力は深度 1000 m に 相当する地圧約 25 MPa ないし、応力集中を考慮しても せいぜい 50 MPa 程度までのデータがあれば十分と言 える.ここでは主に強度特性と変形特性に及ぼす中間主 応力効果について述べ,それらについての傾向をまとめてみた.

2. 実験方法

2.1 真三軸試験装置の性能

第1図は地質調査所に設置されている真三軸試験装置 の概念図である。本装置の構成は以下の組合せからなり たつ。

- イ) 剛性枠上・下盤(1)
- ロ) 封圧発生及び制御装置(2)
- ハ)計測及び制御盤(3)
- ニ) 圧力容器(4)
- ホ) ピストン兼ロードセル(5)
- へ) 加圧ピストン(6)
- ト)サーボバルブ(7)
- チ)変位変換器(8)

なお、同図で上下方向は最大主応力(σ 1)、左右方向は 中間主応力(σ 2)となる.(9)、(0)は σ 1および σ 2方向の エンドピースである.最大載荷能力は σ 1方向が 250 ton, σ 2方向が 50 ton,そして σ 3 は 100 MPa の負荷能力を 有している.当試験機はサーボコントロールシステムを 有しているので、試験中応力、歪を一定の条件で制御す ることができる.更に、岩石内の物性変化を同時にかつ 大量に測定するためのリード線取り出し口が取り付けら れ、歪測定では最大 56 チャンネル分のゲージの出力が可 能である.

2.2 載荷方法

岩石供試体にどのような順番で応力を加えるかを,主

-209-

地質調査所月報(第40巻第4号)



第3図 試験前の供試体の組立 σ2方向の端面拘束を減ずるために銅箔、シリコングリース、 テフロンシートを順に重ねて供試体とエンドピースとの間に 挿入. こうして出来上がったものは最終的にシリコンゴムに よって全体が被覆される.

応力空間で表示したのが載荷経路である。ここで用いた 載荷経路は第2図に示される3つの方法である。同図 (a)は通常,封圧試験で用いられる載荷経路である.先 ず最初に供試体を所定の大きさの静水圧状態(A)にお き,次に軸圧だけを増加し破壊へと至らしめる(A→C). 同図(B)ではA点にいたる間の載荷経路は(a)封圧 試験と同じであるが、その後、Y軸の荷重を所定の大き さまで増大させ(B),ついでZ軸の荷重を破壊に至るま で負荷する(B→C).本試験ではこの載荷方法を最も多 く用いた.しかし、(b)の方法における(A-B)の経 路は、(a)の方法における(A-C)の経路と同一であ り、この過程で負荷される応力増分が大きいと供試体は 破壊に至ってしまう、この場合の応力状態は封圧試験と 同一であり, 真三軸応力状態, つまり3つの主応力が互 いに相異なる状態は実現されないことになる、このため, 方法(b)では余り大きな中間主応力を作用させること ができない、この欠点を取り除くため、(c)に示す方法 も一部採用した.(C)の方法では,(O-A)に至る間の 載荷経路は前二者と同じであるが、A 点から後はY、Z 軸方向の応力を同時に同じ量だけ増し(A-B),その後 Z軸方向の荷重を供試体が破壊するまで増加させる.こ の方法では(b)に比べ、大きな中間主応力をかけるこ とができる点で優れているが、載荷する操作が煩雑なた

第1表 供試岩石一覧表

岩 種	記 号	產地
白浜砂岩	SSSI	和歌山県白浜町
和泉砂岩	SSIZ	大阪府泉南郡岬町
夕張頁岩	YUSH	南大夕張炭坑三卸六片本層九立入
幌内砂岩	HOSS	幌内炭坑西部七片立入

め,補助的にしか用いなかった.

強度特性に及ぼす載荷経路の影響については,すでに 検討が加えられ (SWANSON and BROWN (1971)),岩石 やコンクリートなどでは影響を及ぼさないことが確認さ れており,ここでは新たに確認しなかった.

2.3 歪計測

本試験では歪は以下の独立な3つの主歪で表される. 最大,中間,最小主応力方向の主歪をそれぞれεz,εy,εx とすると,体積歪εvは3つの主歪の和として表される.

$\varepsilon v = \varepsilon x + \varepsilon y + \varepsilon z$

第3図は供試体を最小主応力方向からみた場合の概略 図で、最小主応力方向の歪のための変位変換器を取り付 けた様子が示されている.この変位変換器は精度が高く、 再現性に優れた2枚の燐青銅板と4枚の歪ゲージ(350 Ω)から構成されている.捻り等による誤差を取り除き、 測定精度を高めるために、4枚のゲージはアクティブダ ミー法によりブリッジが組まれている.供試体と変換器 の接触点にはある程度の摩擦抵抗が予想されるので、供 試体側面に銅箔を張り両者が滑らかに動くよう工夫し た.最大及び中間主応力の歪は供試体の σ 3面上に張ら れた2枚のクロス型箔歪ゲージにより検出される.

載荷中の歪の測定はデスクトップコンピュータ (HP -9845)によって、1分間隔で行われた. 歪ゲージ及び変 位変換器からの出力は歪計(東京測器社製-TDS301)を 介してコンピュータに取り込まれ、CRT 及びプリン ターにプリントアウトされた後にフロッピーディスクに 保存される.

歪は載荷の全過程を計測対象にしたのではないことを 断わっておく.すなわち,歪の計測は載荷経路の一部, 第2図では(a)の場合(A-C)区間,(b)(c)の場 合(B-C)区間に限定し実施した.従って,歪のゼロ点 は σ 3, σ 2を所定の値に維持したのちに設定したわけで ある.

供試体の組立は以下の順で行う.先ず最初に供試体に クロスタイプの歪ゲージ2枚と変位変換器の接触部のた めの銅箔を所定の位置に接着する.軸圧(σ 1)及び側圧 (σ 2)方向のエンドピースを取り付け,両者の隙間をエポ キシ樹脂で覆う.現在,供試体と σ 1方向のエンドピース



第5図 変形特性量の定義について
破壊時の各主応力方向の歪量の定義
破壊時の最大主応力方向の歪量(ε zc),中間主応力方向の歪量(ε yc),最小主応力方向の歪量(ε xc),体積歪(ε vc)

との寸法差は 1mm ある. この方法は供試体とエンド ピースとの端面拘束を緩和させる方法として用いられて いる. 同様に, σ2方向の端面拘束を滅ずるために供試体 と側方エンドピースとの間に厚さ 0.1mm のテフロン シートと銅箔をシリコングリースを介在させて用いてい る. こうしてでき上がった供試体には圧力容器内部の封 圧流体の浸入を防ぐためにシリコンゴムが全体に塗布される.

3. 供試岩石

第1表は供試岩石の名称,記号(整理上付けた記号) 及び採取場所を示す.北海道の2炭坑で採取した供試岩 石は、以下幌内砂岩、夕張頁岩と略称する、この両岩石 は各現場よりブロックとして入手し、大型湿式カッター により、小割にしたのち、カッターにより寸法が 51× 51×102 mm 程度になるように切り出した. この後,研 磨砂 (カーボランダム#120, #320, #600) により基準の 寸法 50×50×100 mm になるように研磨した. この様な 堆積岩には、著しい異方性のあることが指摘されてい るので、切り出しの際には長軸が層理面に対し垂直に なるように配慮した、真三軸試験では、当然の事ながら 角柱供試体を用いるが、その整形にはかなりの技術的な 困難さが伴う、各面間の平行度はもちろんのこと、直角 度も要求されるからである。この様にして整形された供 試体面間の平行度は ±1/50 mm 以内の精度に収まるよ うにした、実験の初期には大型の供試体 50×50×100 mm を用いていたが、σ2方向の最大載荷能力が 50 ton と限定されているので、より広範なσ2領域での実験に 適していなかった. そこで,供試体寸法を 35×35×70 mm とすることで、設定できるσ2の領域を約2倍に広 げることができた。幌内砂岩以外はすべて 35×35×70 mm のものを使用した 幌内砂岩については 50×50× 100 mm 及び 35×35×70 mm の両寸法の供試体を用い ているが.破壊強度に及ぼす供試体寸法の影響はこの範 囲で実用上問題にならない程度であることを確認してい る.

4. 実験結果

4.1 強度・変形特性量の定義

以下に,岩石の強度・変形特性を特徴づけるいくつか の特性量を導入し,全供試岩石について整理することに する.

(1) 破壊強度;最大強度点における最大主応力を破壊強度と呼ぶ.なお,差応力-歪線図が脆性挙動を示す場合には最大強度点の定義について問題はないが,延性挙動を示す場合には降伏強度を持って最大強度とした.すなわち,応力が変曲点に達し,ついで直線的に推移し始める点を降伏点とし,そのときの応力を降伏強度とした(第4図).

 (2) 限界歪;最大強度点における最小,中間,最大 主応力方向の主歪をそれぞれ, εxc, εyc, εzc で,また
体積歪を εvc で表す. εxc, εyc を限界横歪, εzc を
限界軸歪, εvc を限界体積歪と呼ぶことにする(以上, 第5 図参照).

(3) ヤング率;差応力-軸歪曲線において,初期の直 線部分の傾きを持ってヤング率と定義し, Eで表す.

(4) 残留強度; 差応力-軸歪曲線において最大強度

点以後,供試体は応力を解放し,応力低下を起こして一 定状態にいたる.この時の差応力を残留強度と定義し, σreと表す.これは巨視的破断面の持つ剪断抵抗力と考 えられている.

4.2 強度特性に及ぼす中間主応力の影響

(1) σ2と最大主応力との関係

各供試岩石について,破壊時(延性挙動を示したもの については,ここでは最大応力値に達したとき)の応力 状態を示したのが第6-9図である.強度に及ぼす中間主 応力の影響は,最小主応力をパラメータとして,縦軸に 最大主応力,横軸に中間主応力をとる表示方法が最も分 かりやすく中間主応力の効果を示すものである.従って, 以下ではこの方法ですべて表記することにする.

第6図は白浜砂岩 (SSSI) の結果を示したものであり σ3は8MPa から 50 MPa までの6段階とした。同図 で左端に位置するシンボルはσ2=σ3, すなわち通常の 封圧下の三軸圧縮試験結果を示すものである。従って、 本実験で得られる破壊時の応力場はこの左端からσ1= σ2の直線の間に位置することになる. 破壊強度に及ぼ す σ 3の効果は同図からも読み取ることが可能であり、 各**σ**3を表すシンボルの左端を順に結んで得られる曲線 は封圧条件(σ2=σ3)下での白浜砂岩の破壊限界線とな る. これは同一の σ 3のもとで、 σ 1に及ぼす σ 2効果よ りもかなり大きいことは自明である.いずれのσ3にお いても,破壊時のの1はの2の増加と共に変化しており, 一定でないことが認められる、より詳細に観察するなら ば、 $\sigma 2$ が小さいときは $\sigma 2$ の増加にともない強度が増加 する. しかし, $\sigma 2$ が大きくなるにつれ. 強度はほぼ一定 となるか (\sigma3=15, 20, 50 MPa) あるいは逆に低下する (*σ*3=8, 30, 40 MPa) かのいずれかが現れている。前者 の挙動が現れたものについては、大きなσ2の領域につ いて実験を行っていない、しかし、この場合にも大きな σ2のもとでは強度の減少が現れる見込みが大きいと思 われる. つまり, 強度特性を $\sigma 1$ - $\sigma 2$ 軸上に示すと、一般 に上に凸の曲線となるようである。この様な強度に及ぼ すσ2効果はσ3の増加と共に変化していることがわか る. すなわち、 σ 3=8 MPa では破壊強度の最大値は σ 2 が約 40 MPa 付近にあり、 σ2=σ3の場合に比べて約 15 MPa の増加であるが、 $\sigma_3 = 30$ MPa では σ_2 が約 130 MPa付近となり最大 50 MPaの増加であり, σ3=50 MPa では 62 が約 90 MPa 付近で 70 MPa の増加が認 められる.従って、より高いσ3のもと(地下の地圧で考 えれば,より深いところ)ではσ2の僅かな増加も強度を 著しく増大させることになる.言い代えれば,強度が増 加するほど破壊時の応力解放量(破壊強度と残留強度と



第6図 白浜砂岩の中間主応力効果 各シンボルは各 σ 3の値を示す.同一シンボルの中で左端は 通常の三軸試験を意味し、これより右に位置するシンボルは 真三軸試験結果を示す.また、 σ 2の増加と共に強度は増加 し、この増加の割合は σ 3の増大と共に大きくなる.前者が いわゆる σ 1に及ぼす σ 2効果であり、後者は σ 2効果に及 ぼす σ 3効果である.



第7図 和泉砂岩の中間主応力効果 同供試岩石は σ3=50 MPa においても極めて脆性的な岩石 であり,強度に及ぼす σ2 効果も大きい.

- 213 -



O2 (MPa)

第8図 幌内砂岩の中間主応力効果 同供試岩石には,HOSS-I,II,IIの3岩種存在し,いずれの 岩種においてもσ2効果が顕著に現れているものの,系統的 なσ3による効果は得られていない。



第9図 夕張頁岩の中間主応力効果 σ3=25,50 MPaの結果である。最大60 MPa程度のσ2効 果を示しているが,砂岩と比べるとその効果の量は小さい。 地質調査所月報(第40巻 第4号)

-- 214 --



02 (MPa) 第 10 図 中間主応力と残留強度との関係 白浜砂岩と夕張頁岩の4段階の σ3の結果である。全岩種に ついて得られている訳ではないが、σ2 が変化しても残留強 度はほぼ一定と見なせる。 の差) は大きくなることが予想される.

第7図は和泉砂岩の結果である。和泉砂岩は均質・緻密な岩石であり、岩石試験の標準的な岩石として従来より多く用いられてきたものである。同図は σ 3=20,50 MPa の2段階についての結果を示しているが、いずれの場合も σ 2の存在下で最大150 MPa 程度の強度増加を示している。和泉砂岩は後で述べるように σ 3=50 MPa 程度でもきわめて脆性的な岩石であり、破壊時の応力解放量も花崗岩のそれとほとんど変わらないほどである。

第8,9 図はそれぞれ幌内砂岩,夕張頁岩の結果である. 幌内砂岩は比較的均質な中粒砂岩 (HOSS-I) と緻密で 異方性のやや強い砂質頁岩(微細粒砂岩, HOSS-II, III) に分けられる.いずれの岩種についても広範な σ 2 に於 ける結果は得られていないが,いずれの σ 3 においても 前述の強度に関する中間主応力の影響が共通して認めら れる.また,これらの場合には中間主応力の大きな領域 では例外なく強度低下を起こしている.

(2) σ2と残留強度 σre との関係

第10図はσ2と残留強度との関係を示したものであ る.最大強度(最大主応力)値と残留強度値との差は岩 石の破壊に伴うエネルギー解放量に比例すると考えるこ とができるので、両強度値の差が大きいほど破壊の規模



第11図 中間主応力とヤング率との関係

和泉砂岩 (σ3=20, 50 MPa) ではヤング率はσ2 の増加にともない明瞭な増加の様子を示している. 同供試 岩石は強度特性においても著しいσ2 効果を示していた. 全岩種を通しては,増加するか,あるいは上に凸 な形状で単調増加傾向を示す.

-215-

地質調査所月報(第40巻第4号)



Strain (%)

第12図 白浜砂岩の差応力-歪曲線

 $\sigma 3 = 50$ MPa の時の差応力-歪曲線であり,図中の数値は $\sigma 2$ の値を示す.封圧下 ($\sigma 2 = 50$ MPa) では横 歪 ($\epsilon x, \epsilon y$) はほぼ等しいが, $\sigma 2$ が大きくなるにつれ, $\epsilon x > \epsilon y$ の傾向が強まり, $\sigma 2$ の増加は変形の大 きな異方性をもたらしている.

が大きいことになる。和泉砂岩は強度値が大きく、破壊 時には被覆用のシリコンゴムが寸断され、破壊後の供試 体内部に封圧流体が浸透することも珍しくはない。従っ て、第 10 図からもわかるように残留強度が正確に得られ た結果が少なくなっている。白浜砂岩 σ 3=30 MPa では σ 2 の増加と共に残留強度がわずかに増加しているが、 その他では逆の傾向がみられる(夕張頁岩 σ 3=50 MPa) など特定の相関は認められない。従って、岩種や最小主 応力によらず、残留強度は中間主応力に対する依存はな いようである。これは破断面が常に中間主応力軸と平行 にはいることと密接に関連しており、残留強度がおもに 最大、最小主応力によって決まる事を示唆していると思 われる。

(3) σ2 とヤング率(E) との関係

第 11 図は σ2 とヤング率との関係を示したものであ る. 和泉砂岩 σ3=20, 50 MPa ではヤング率は σ2 の増 加と共に顕著な増加・減少を示しており、あたかも強度 特性と一致するかのごとくである.また、白浜砂岩 σ 3= 40,50 MPa においても同様な現象が確認される. σ 3 が 小さく且つ σ 2 が 100 MPa 以下の白浜砂岩の結果は、 σ 2 の増加と共にヤング率も増加していることが認めら れる.この様に σ 2 とヤング率との関係は σ 2 と σ 1 と の関係によく似た特性を示している.

4.3 変形特性に及ぼす中間主応力の影響

各供試岩石について得られた破壊にいたる間の差応力 -歪に関する代表的なものを示すことにする.前述したよ うに, 歪の計測は第2図で示したように限られた一部の 区間でのみ実施した.従って,応力-歪曲線の表示は縦軸 と最大主応力と最小主応力との差; $\sigma1-\sigma3$ (載荷経路と して第2図の(a),(b)法を用いた場合),または最大主 応力と中間主応力との差; $\sigma1-\sigma2$ (載荷経路とした第2 図の(c)法を用いた場合)を,横軸に歪をとり,中間主



Volumetric Strain (%)

第13図 中間主応力と非弾性体積歪との関係 一白浜砂岩の場合一 第12図から体積歪だけを抜きだしたもの。得られた体積歪と弾性体積歪との差を非弾性体積歪とし、ハッチ 部で示した、非弾性体積歪は σ2 の増加と共に減少する、載荷経路は第2図(b)を採用。



第 14 図 和泉砂岩の差応力-歪曲線

 σ 3=50 MPa における4段階の σ 2 毎の差応力-歪曲線。白浜砂岩同様 σ 2 の増加と共に ϵ y が急激に減少し、結果として大きな異方性を示す。載荷経路,第2図(b)採用.

HOSS 200 Ex Ey Ey Ez Ex Ey Ev εz 100 25 MPa 64 MPa Differential Stress (MPa) 0 -0.5 0 0.5 1.0-1.0 -0.5 0 05 1.0 -1.0 200 εz Ex EyEv Ex EyEv εz 100 97 MPa 119 MPa 0 -0.5 0 0.5 -1.0 1.0-1.0 -0.5 0 0.5 1.0 Strain (%)

地質調査所月報(第40巻第4号)

第 15 図 幌内砂岩の差応力-歪曲線 $\sigma 3=15$ MPa の場合.載荷経略第 2 図(c)を採用しているため表示される縦軸の差応力($\sigma 1-\sigma 2$)は、す なわち原点は $\sigma 2$ 設定状態を意味する. $\sigma 2$ による e x, e yの差は白浜砂岩や和泉砂岩ほど顕著に現れてい

ない。







第17図 中間主応力と限界軸歪との関係

白浜砂岩 σ 3=50 MPa では,第12 図からもわかるように延性挙動を示しており, σ 2 の増加にともない ϵ zc が明らかに減少している. そのほかの脆性挙動を示す場合では、 ϵ zc の明確な変化は生じていない.



第18図 中間主応力と中間主応力方向の限界横歪 何れの岩種,何れの σ3 においても σ2 の増加と共に ε yc が減少している. これは変形特性におけるもっ とも明瞭で全てに共通する現象である.

応力をパラメータとして表示する方法を用いた.なお縦 軸の値は以下一括して差応力と呼称する.

第12図は白浜砂岩の結果であり、4つの異なった中間 主応力に応じ、差応力-歪曲線に以下に示すような差異が 現れている.最初に応力が最大強度点に達しない場合の 挙動について述べる. 2方向の横歪 ϵx , ϵy は封圧下 ($\sigma 2 = \sigma 3 = 50$ MPa) ではほぼ同一で,等方的な挙動をし ているのに対し,中間主応力の増加と共に両歪の差異が 拡大する傾向が認められる.すなわち,最小歪 ϵx は中 間主応力が増大しても余り明瞭な変化をしないのに対





第19図 中間主応力と最小主応力方向の限界歪との関係 白浜砂岩, σ3=50 MPaではσ2の増加と共に減少する傾向を示しているが,その他では明瞭な関係が得ら れていない。

し,中間歪 εy は著しい減少をし,且つ差応力-歪線図は より直線的になる、次に、応力が最大強度点に達したの ちの挙動について述べる。封圧状態下では、降伏点到達 後応力は一定状態となり、その下で軸歪 εz が増え続け るという,いわゆる典型的な延性挙動を示す.載荷を打 ち切った時点でも依然としてこの状態を保っている、と ころが、中間主応力が 70 MPa の下では、降伏点以降の 挙動は、最初、封圧条件の場合とほぼ同一であるが、軸 歪 εz が2.5%に達したときに急激な応力低下を起こし た. 中間主応力が 130 MPa, 190 MPa になるといま述べ た塑性状態が現れなくなり,最大強度点到達直後に急激 な応力低下を起こしている、つまり、脆性破壊が起こっ ている. なお, 図中の点線は破壊に際し, 急激に残留強 度へと移行する過程を計測システムが追従できなかった 事を示しているが、これは試験機剛性の不足、すなわち 剛性枠の本質的な剛性不足とサーボコントロール系の系 全体の応答速度の不足という見かけ上の剛性不足とに起 因するものである.以上の挙動は中間主応力の増加と共 に、次第に脆性化が促進されることを示している。

体積歪にも中間主応力の影響が現れている.第13 図は 差応力-体積歪曲線を第12 図から抜きだして示したもの である.いずれの中間主応力の値においても最大強度点 付近で体積歪 εv は圧縮から膨張へと転ずる傾向を示す が、中間主応力の増加と共に、ハッチ部で示されるダイ レータンシー成分が減少する傾向が認められる.

以上の中間主応力による横歪の異方性の強調や脆性化

の促進という現象は岩石内部でどのような変化が生じる ことによって起きたものなのであろうか?一般に等方的 な応力場(封圧下の三軸試験)に発生するクラックはク ラック面が最大主応力面内にランダムに分布するといわ れている.中間主応力の増加はこのようなクラックの発 生を抑制する(特に,クラック平面が中間主応力方向と 一致するクラックについて)ものであることは容易に想 像できる.従って,変形特性において中間主応力の増加 は中間主応力方向で最も著しい変化を示すという実験結 果とも符合するものである.これらに関しては他の物性 変化とも併せて別のところで議論する予定である.

第 14 図 は σ 3 を 50 MPa としたときの和泉砂岩 (SSIZ)の結果であり、白浜砂岩で得られた傾向はこの 場合にも認められるが、異なる点は封圧状態から極めて 脆性的な挙動を示していることである.

第15,16 図は幌内砂岩,夕張頁岩の結果である.これ らのデータは第2 図の(c)の載荷経路を採用している. 両岩種についても定性的には白浜砂岩と同様の傾向が窺 える.但し,前者と異なる点は破壊に至るまでの差応力 が中間主応力の増加と共に小さくなっていることであ る.これは載荷経路の差異に由来するものである.すな わち,載荷経路(c)においては,中間主応力を増加させ る段階(同図,A→B)で,最大主応力も同じ量だけ増 加させるので,設定する中間主応力が大きいほど,破壊 強度にいたるまでの最大主応力の増分は小さくなるので ある.



第20図 中間主応力と限界体積至との関係 何れの岩種,何れの σ3 においても, ε vc は σ2 の増加と 共に圧縮から膨張へと転じ,且つ膨張側へ増加している.

以上述べた歪に関する諸量を具体的に数値化させて, 中間主応力との関係を調べてみることにする.中間主応 力依存性を検討する資料として,供試岩石のうち,均質 等方的でかつ異方性の少ない白浜砂岩と和泉砂岩の2岩 種を選定し,これらに限定して検討を加えたことを断 わっておく.

(1) σ2 と限界軸歪(ε zc) との関係

第17 図は σ^2 と最大主応力方向の限界軸歪との関係 を示したものである. $\sigma^3 = 50$ MPa の下で得られた白浜 砂岩の結果を除けば、 ϵ zc のデータは中間主応力の大き さに関わりなく、ほぼ一定の値に集中しており、この量 が中間主応力の影響を受けていないことを示している.

これにたいし、50 MPa の σ 3 で得られた白浜砂岩の場 合には、中間主応力の増加にともない軸歪 ϵzc が減少す る傾向を示している。後者と前者とを比べた場合の、前 者のデータがすべて脆性的挙動を示したのに対し、後者 は延性から脆性へと遷移する過程を扱ったデータである 点が異なる。従って、両者の違いはこれに起因するもの と考えられる。

(2) σ2 と限界横歪(ε yc) との関係

第18 図は σ2 と中間主応力方向の限界歪との関係を 示したものである. 岩種や最小主応力の値に関わらず, 中間主応力の増加にともない, εyc が減少する傾向が認 められる. この現象は岩石内部に分布する開口型のク ラックの挙動が中間主応力の影響を受けていることを示 す1つの傍証となっているものと考えられる. (3) σ2 と限界横歪 ε xc との関係

第19 図は σ^2 と最小主応力方向の限界横歪 ϵxc との 関係をしめしたものである.両者の間には、ちょうど、 限界軸歪の場合と同様の関係が認められる.すなわち、 50 MPa の σ^3 の下で得られた白浜砂岩の場合を除くと、 限界横歪 ϵxc はほとんど中間主応力の影響を受けてい ないことがわかる.両者の差異は(1)で述べたのと同様の 理由に基づくものと推察されるが、事例が少ないので今 後追試を行って確認する必要があるだろう.

(4) σ2 と限界体積歪(ε vc)との関係

第20図は σ 2 と限界体積歪 ϵ vc との関係を示したも のである.限界体積歪は σ 2 の増加と共に,膨張側から 圧縮側へと移行する傾向を持っている.この現象も岩石 中に分布する開口型クラックの挙動と関連して解釈でき るが,これについては別の機会に譲ることにする.

5.結論

本論文では、地下 1000 m 程度の深さにおける地圧を 想定した真三軸試験を砂岩及び頁岩について行い、それ らの強度・変形特性に及ぼす中間主応力効果に関する実 験結果を中心に述べてきた。それらをまとめると以下の 通りである。

 σ3 一定の条件下で,σ2 の増加と共に延性から脆 性への転化が生じるか,あるいは脆性度がより顕著となる.

2. σ3 一定の条件下で, σ2 があまり大きくない範囲 では, σ1 はσ2 の増加と共に増加する.

3. 残留強度は σ2 の影響を受けない.

4. ヤング率は **σ**2 の増加と共に増加する.

5. σ2 の増加と共に中間主歪 εy は著しく減少する.

 σ2 が変化しても最大・最小主歪 εz, εx はほとん ど影響を受けない。

 σ2の増加と共にダイレータンシー歪(非弾性体積 歪)が減少する.

これらの知見は茂木 (MoGI, 1971 a, b) によって示さ れた一連の結果と一致するものであり, 岩種及び最小主 応力によって, その程度がかなり異なるものの, 岩石に 共通の性質であることが窺える.更に, 今回の実験結果 から新たに以下の諸点が確認された.

8. 最小主応力一定条件の下で,中間主応力が小さい ときは破壊強度は中間主応力の増加と共に増す.しかし, 中間主応力がある値以上になるとほぼ一定の値をとり, さらに中間主応力が増すと,逆に低下する傾向を持つ.

9. 強度特性に及ぼす中間主応力の影響は脆性的な岩 石では小さく,延性的な岩石では大きい.

-221-

10. 同一の岩石でも,最小主応力の増加にともない延 性が卓越するようになると,中間主応力の影響が大きく なる.

以上が真三軸圧縮試験装置を用い,破壊にいたる間の 砂岩と頁岩の応力と歪を観察することによって得られた 強度・変形特性に及ぼす中間主応力効果に関する結果で ある.

脆性破壊では中間主応力の影響が小さいが、延性的な 場合には中間主応力の影響が大きくなるという結果が得 られた、高温・高圧下になると一般の岩石は延性的にな ると考えられているので、一般に地下深部の方が中間主 応力の影響が大きいと考えられる。また、一定最小主応 力条件下では中間主応力が大きくなるにつれ、より脆性 的になるという実験事実は、従来の封圧三軸試験のデー タから考えられていたより、より深部まで岩石は脆性的 な挙動をする可能性を示唆するものである. これは地震 の発生深度との関連においても、また工学的にも重要な 事実である、岩石の脆性-延性遷移挙動の応力・温度条件 については、真三軸試験による詳細な検討が必要であろ う.なお、残留強度には中間主応力の影響がみられない が. これは最終的な破断面が中間主応力と平行な面に形 成されるためと考えられる、従って、破断面形成後の応 力方向の変化によって、中間主応力が破断面に平行でな くなった場合には中間主応力の影響が必ずしもないとは いえなくなると予想される.

日本のような国土の狭い国では、特に、今後大深度の 地下利用を進める必要があるが、そのためには岩石の真 三軸試験データをさらに蓄積する必要がある、地質調査 所では、さらに、高温下の真三軸試験や、間隙流体圧の 効果についても実験を進めている。

文 献

- 赤井浩一・森 寛昭(1967) 組合せ圧縮応力下にお ける和泉砂岩の破壊機構に関する研究.土 木学会論文集, no. 147, p. 11-24.
- 古住光正・杉本文男(1986) 多軸応力下における岩 石の破壊条件と中間主応力の影響.応用地 質, vol. 27, p. 13-20.
- HOJEM, J. P. and COOK, N. G. W. (1968) The design and construction of a triaxial and polyaxial cell for testing rock materials. S. Afr. Mech. Engrs., vol. 18, p. 57-61.
- 茂木清夫(1971) 岩石の破壊及び降伏条件(新方式

の三軸試験法による研究). 材料, vol. 20, no. 209, p. 37-44.

- MOGI, K.(1971a) Fracture and flow of rocks under high triaxial compression. J. Geophys. Res., vol. 76, no. 5, p. 1255-1269.
- MOGI, K.(1971b) Effect of the triaxial stress system on the failure of dolomite and limestone. *Tectonophysics*, vol. 11, no. 11, p. 111-127.
- 丹羽義次・小林昭一・平島健一(1966) 三軸圧縮応 力状態におけるモルタルの破壊条件.材料, vol. 16, no. 16, p. 108-114.
- 荻野正二・水田義明・浦野洋三(1979) 脆性材料の 破壊応力条件について.日本鉱業会誌, vol. 95, no. 1102, p. 843-849.
- 大沼博史・青柳征夫(1980) 三軸圧縮応力を受ける コンクリートの破壊強度基準について.土 木学会第 35 回年次学術講演会概要集 第 5 部, p. 277-278.
- SERATA, S., SAKURAI, S. and ADACHI, T.(1972) Theory of aggregate rock behavior based on absolute three dimensional testing (ATT) of rock salt, basic and applied rock mechanics. *Soc. Min. Eng. ASME.*, p. 431-473.
- SONDERGELD, C. H., GETTING, I. C., SPETZLER, H. A. and SOBOLEV, G. A. (1980) Velocity changes associated with generalized triaxial deformation of pyrophyllite. *Pageoph.*, vol. 118, p. 975-989.
- SWANSON, S. R. and BROWN, W. S. (1971) An observation of loading path independence of fracture in rock. Int. J. Rock Mech. Min. Sci., vol. 8, p. 277-281.
- 高橋 学・小出 仁・星野一男(1988) 岩石におけ る真三軸試験法について. 地質ニュース, no. 401, p. 38-50.
- 富田和政・秋本昌胤・川本眺万(1970) 三軸圧縮応 力下におけるモルタルの変形特性. 土木学 会論文報告集, no. 175, p. 75-83.

(受付:1988年12月15日;受理:1989年1月27日)