静水圧下における破壊した岩石の透水特性 および弾性波伝播特性に関する基礎研究

奈良 禎太^{1,2*}・Philip MEREDITH¹・米田 哲朗²・金子 勝比古³

¹Department of Earth Sciences, University College London (Gower Street, London WC1E 6BT, United Kingdom) ²北海道大学 大学院工学研究科 環境循環システム専攻 (〒060-8628 北海道札幌市北区北13条西8丁目) ³北海道大学 大学院工学研究科 環境フィールド工学専攻 (〒060-8628 北海道札幌市北区北13条西8丁目) *E-mail: nara@geo-er.eng.hokudai.ac.jp

本研究では、岩石内のき裂や空隙の閉塞に及ぼす圧力の影響について、透水試験と弾性波速度測定によって調べた. 試料として玄武岩と2種類の砂岩を用い、圧裂試験によって岩石中に巨視き裂を導入した. 玄武岩では、巨視き裂を含む場合、インタクトな場合よりも透水係数がはるかに大きくなった. また、圧 力の増大に伴って透水係数は減少した. 砂岩では、巨視き裂が透水係数に及ぼす影響は認められなかった. また、いずれの岩石試料においても、圧力の増大に伴い弾性波速度が増大した. さらに、圧力の増大に伴 って、インタクトな岩石と巨視き裂を含む岩石における弾性波速度の差が小さくなることが示された. 本 研究での試験により、巨視き裂の閉塞が透水性および弾性波伝播特性に及ぼす影響が明らかになった.

Key Words : closure of macro-fracture, permeability, elastic wave velocity, hydrostatic pressure, basalt, sandstone

1. 序論

原油地下備蓄空洞や放射性廃棄物処分施設のような岩 盤構造物には、長期安定性が要求される.岩盤構造物の 長期安定性の確保を目的として、これまで岩石破壊の時 間依存性に関する多くの研究が行われてきた¹⁾.最近で も、相対湿度^{2,3}や水^{4,5}が及ぼす影響について、新たな 知見が得られている.特に、水中でき裂進展が著しく促 進されることから^{4,5}、岩石内での水の流通を制御する ことは、岩盤構造物の長期安定性の確保において極めて 重要である.また、放射性廃棄物の地層処分を考える場 合、岩盤には、放射性廃棄物の影響を長期間遮蔽する性 質が求められる.ゆえに、岩石破壊の時間依存性だけで なく、遮蔽性能に関する理解も極めて重要である.

岩石内には多くの空隙やき裂が分布しており^{0,7},こ れらのネットワークは水の流通経路になる.しかしなが ら、これらを閉塞させることができれば、水の流入を遅 らせ、岩盤の遮蔽性を高めることが可能となる.ゆえに、 き裂や空隙の閉塞機構を調べることは極めて重要である.

そこで本研究では、岩石内のき裂や空隙の閉塞挙動に ついての実験的研究を行った.特に、圧力が及ぼす影響 について注目し、様々な静水圧環境下での岩石の透水特 性と弾性波伝播特性について調べた.

2. 岩石試料

本研究では、アイスランド産のSeljadur玄武岩、スコットランド産のClashach砂岩、和歌山県産の白浜砂岩を供 試岩石として用いた.

Seljadur玄武岩は、斜長石および輝石を主成分とする、 細粒で緻密なソレアイト玄武岩である⁸. インタクトな 試料での空隙率は4%である. また肉眼レベルでは、直 径2mm以下の空隙は認められ、微視き裂は確認できない.

Clashach砂岩は、石英を主成分とし、炭酸塩鉱物や粘 土鉱物をほとんど含まない新鮮な多孔質の砂岩である. インタクトな試料における空隙率は18%である.

白浜砂岩は,主成分は石英であり,他に炭酸塩鉱物や, イライト,カオリナイト,スメクタイト等の粘土鉱物も 含む³. インタクトな試料での空隙率は12%である.

本研究では、直径および長さともに38mmの円柱形の 供試体を使用する. 圧力下でのき裂の閉塞を調べるため に、ひずみ速度10⁵s⁻¹の圧裂引張試験によって供試体内 に巨視き裂を導入し、貫通した巨視き裂を含む岩石にお ける透水特性と弾性波伝播特性を調べた. 図-1に圧裂引 張試験の概要を示す. 図-1(a)は岩石供試体(Seljadur玄 武岩), (b)は試験装置の供試体設置部, (c)は破壊した 岩石供試体(Seljadur玄武岩)の写真である.

3. 試験方法

本研究で用いた透水試験装置の概要図を図-2に示す. この装置は,Benson et al.⁹やVinciguerra et al.¹⁰が用いたもの と同様の装置であり,最大100MPaの静水圧下での定常 流法による透水試験が可能である.すなわち,厚さ3mm のラバージャケットで被覆した円柱形の岩石供試体(直 径・長さともに38mm)にシリコンオイルによって静水 圧を加えた条件下で,供試体の上端と下端に異なる間隙 水圧を与えて供試体内部に水を流入し,定常流が実現さ れたところでダルシー則を用いて透水係数(固有透過係 数)を求める. なお、この装置では、最大圧力70MPaのサーボ制御型 の増圧器を2つ用いて、上流側と下流側の間隙水圧を制 御している. Clashach砂岩では、上流側の間隙水圧を2.6 ~2.8MPa,下流側の間隙水圧を2.1~2.3MPaとして透水試 験を行った. Seljadur玄武岩と白浜砂岩については、上流 側の間隙水圧は6MPa,下流側の間隙水圧は2MPaとした.

また,この装置には、P波速度とS波速度測定用の PZT振動子が備えられており,超音波パルス透過法に より岩石供試体の上端から下端へ進行する弾性波速度も 同時に測定できる.岩石供試体を設置する部分の拡大図 を図-3に示す.本研究では、P波速度と、振動方向が巨 視き裂面に垂直であるS波の速度を測定した.



図-1 圧裂引張試験

(a): Seljadur 玄武岩供試体(直径・長さともに 38mm), (b):装置の供試体設置部, (c):破壊した玄武岩供試体



図-2 透水試験装置の概要図

(1) 透水試験結果

有効封圧と固有透過係数の関係を図-4に示す.図-4(a)はSeljadur玄武岩,(b)はClashach砂岩,(c)は白浜砂岩 の結果である.なお玄武岩では、インタクトな供試体と は別の供試体に巨視き裂を導入した.砂岩では、インタ クトな供試体と同一の供試体に巨視き裂を導入し、供試 体ごとにプロットの形状を区別している.

図-4(a)より、インタクトなSeljadur玄武岩においては、 固有透過係数に及ぼす圧力の影響は小さい.一方、巨視 き裂を含む場合、インタクトな供試体よりも固有透過係 数ははるかに大きくなる.また、固有透過係数に及ぼす 圧力の影響は極めて大きくなり、圧力の増大とともに固 有透過係数は低下している.これは、巨視き裂の閉塞を 示唆するものである.特に、有効封圧が40MPa以下の場 合、圧力の増大に伴う固有透過係数の低下が顕著である. 一方、図-4(b)に示されるように、Clashach砂岩におい ては、巨視き裂を含む供試体での固有透過係数は、イン タクトな供試体のものと同程度であることがわかる.さ らに、圧力が変化した場合でも、固有透過係数に変化が 認められないことが示された.

図-4(c)に示されるように、白浜砂岩についても、巨 視き裂を含む供試体の固有透過係数は、インタクトな供 試体でのものと同程度であった.ただし、白浜砂岩では、 圧力の増大に伴って、固有透過係数の低下が認められた.

このように、玄武岩と砂岩では、透水性に及ぼす巨視 き裂の影響は大きく異なることが示された.



(2) 弾性波速度測定結果

S波速度測定用の振動子で得られた波形の例を図-5に 示す.図-5(a)はSeljadur玄武岩,(b)はClashach砂岩,(c) は白浜砂岩の,巨視き裂を含む供試体で得られた波形で あり,黒の三角形はS波の到達点を示している.ただし, 巨視き裂を含む砂岩供試体では,封圧が低い場合,S波 の到達を読み取れない場合があった.



図-3 透水試験装置における供試体設置部の拡大図

(a): Seljadur 玄武岩, (b): Clashach 砂岩, (c): 白浜砂岩

図-6および図-7に、有効封圧とP波速度およびS波速 度の関係をそれぞれ示す.これらの図において、(a)は Seljadur玄武岩、(b)はClashach砂岩、(c)は白浜砂岩での 結果である.前述したように、玄武岩では、インタクト な供試体とは別の供試体に巨視き裂を導入し、砂岩では 同一の供試体に巨視き裂を導入している.また砂岩では、 供試体ごとにプロットの形状を区別している.

図-6より、いずれの岩石においても、圧力の上昇に伴って、P波速度が上昇することが示された. 玄武岩においては、インタクトなものと巨視き裂を含むもので供試





体が異なるため、P波速度の明確な違いは認められなか った.一方、砂岩においては、圧力が低いとき、巨視き 裂を含む供試体でのP波速度が小さくなるが、圧力の増 大に伴い、速度差が小さくなる傾向があることが分かる.

図-7より、P波速度と同様に、いずれの岩石でも、圧 カの上昇に伴うS波速度の上昇が示された.また、巨視 き裂を含む場合、インタクトな場合よりもS波速度は小 さくなる傾向が示された.また、砂岩では、圧力の増大 に伴って、速度の差が小さくなることが示された.これ は、き裂の閉塞を示唆するものと考えられる.





5. 考察

玄武岩では、巨視き裂を含んだ場合に透水性が大きく 増大した.玄武岩における透水性の増大は、巨視き裂の 導入によるものであると考えられる.すなわち、圧力が 低い領域では、き裂が開口しているために透水性が数オ ーダーも上昇し、圧力の増大に伴う透水性の低下は、巨 視き裂の閉塞によるものと考えられる.ただし、有効封 圧が試験装置のほぼ上限である90MPaの場合でも、巨視 き裂を含む供試体での固有透過係数は、インタクトな供



(a): Seljadur 玄武岩, (b): Clashach 砂岩, (c): 白浜砂岩

試体のものよりも大きかったため、本研究の圧力の範囲 内では、圧裂引張によって形成された玄武岩中のき裂は、 完全には閉塞していないと考えられる.したがって、玄 武岩中のき裂を完全に閉塞させるには、より大きな圧力 が必要であるといえる.

また、巨視き裂を含んだ玄武岩においては、き裂面に 垂直に振動するS波の速度が低下する傾向が認められた. ただし、S波速度の変化は、固有透過係数の変化よりも はるかに小さいものであった.ゆえに、玄武岩のような 緻密な岩石では、き裂の開口や閉塞の影響を調べる上で は、透水性の調査が有効であると考えられる.

砂岩では、透水性に巨視き裂の影響は認められなかった.図-8にインタクトな砂岩におけるX線CT画像を示す.図-8(a)はClashach砂岩、(b)は白浜砂岩の画像である.X線CT画像では、密度によって画像の濃淡が決定され、濃色の部分がき裂や空隙となる.インタクトな砂岩では、図-8に示されるような空隙のネットワークが主な水の流通経路となる.巨視き裂を含む砂岩においても固有透過係数が同程度であったことから、砂岩では、空隙のネットワークが透水性を支配していると考えられる.





図-8 X線CT画像 (a): Clashach 砂岩, (b): 白浜砂岩

Clashach砂岩においては、固有透過係数に及ぼす圧力 の影響が認められなかった.これは、Benson et al.⁹によ って、多孔質で新鮮な砂岩であるBentheim砂岩において 報告されている結果とよく一致している.図-8(a)に示 されているように、Clashach砂岩では、サイズおよびア スペクト比がともに大きい空隙が多数存在している.圧 力を加えた場合でも、このような空隙の大部分は閉塞せ ず、空隙の連結性に影響が出なかったために、固有透過 係数に圧力の影響が現れなかったものと思われる.

一方,砂岩の弾性波速度は、巨視き裂を含む場合,わ ずかながら低下する傾向が認められた.透水性の変化が 認められなかったことを考えると、砂岩においては、き 裂の開口や閉塞が及ぼす影響を確かめるためには、透水 試験よりも弾性波速度測定が有効であることが示唆され る.

本研究で用いた装置では、巨視き裂面に平行に進行す る弾性波の速度のみが測定可能であるが、き裂の影響を より詳細に調べるには、き裂面に垂直な方向に進行する 弾性波速度の測定がより有効であろう.これについては 今後の課題としたい.

6. 結論

本研究では、岩石内のき裂や空隙の閉塞挙動に圧力が 及ぼす影響について調べ、様々な静水圧環境下での岩石 の固有透過係数と弾性波速度を測定した.

巨視き裂を含む玄武岩では、インタクトな場合よりも 固有透過係数ははるかに大きくなった.インタクトな玄 武岩では固有透過係数に及ぼす圧力の影響は小さいが、 巨視き裂を含む場合、圧力の上昇に伴う固有透過係数の 低下が顕著であった.砂岩の固有透過係数は、巨視き裂 を含んだ場合でも、インタクトな供試体と同等の値とな り、巨視き裂が固有透過係数に及ぼす影響は認められな かった.また、新鮮で多孔質なClashach砂岩では、圧力 が変化しても、固有透過係数に変化は認められなかった. また,いずれの岩石でも,圧力の上昇に伴う弾性波速 度の増加が示された.巨視き裂を含んだ場合,圧力の上 昇に伴う弾性波速度の増加はより顕著になった.

謝辞:著者は、日本学術振興会特別研究員制度から助成 を受けている.ここに記して謝意を表する.

参考文献

- 奈良禎太:岩石のサブクリティカル亀裂進展に関する 既往の研究と新たな展開, Journal of MMIJ, Vol.123 (1), pp.2-7, 2007.
- 奈良禎太,米田哲朗,金子勝比古:火成岩のサブクリ ティカルき裂進展に及ぼす湿度の影響, Journal of MMIJ, Vol.125 (2), pp.57-61, 2009.
- 3) 奈良禎太,森本和也,米田哲朗,金子勝比古:砂岩の サブクリティカルき裂進展に及ぼす湿度の影響, Journal of MMIJ, Vol.125 (4,5), pp.138-145, 2009.
- 4) 奈良禎太,高田雅史,森大介,大和田仁,米田哲朗, 金子勝比古:岩石と高強度高緻密コンクリートにおけ るサブクリティカルき裂進展と長期強度,材料, Vol.58 (6), pp.525-532, 2009.
- 5) 奈良禎太,五十嵐敏文,広吉直樹,米田哲朗,金子勝 比古:岩石のサブクリティカルき裂進展指数と長期強 度に及ぼす周辺環境の影響,材料, Vol.59 (3), 2010 (掲載決定).
- 6) 喜多治之,佐藤稔紀,辻上博司,陳友晴,西山孝,金 子勝比古:温度履歴に伴う砂岩の空隙構造の変化, Journal of MMIJ, Vol.116 (8), pp.656-611, 2000.
- 奈良禎太,加藤春實,金子勝比古:微視き裂分布評価 を目的とした多面体試験片を利用した花崗岩の主軸方 向決定法, Journal of MMIJ, Vol.124 (12), pp.725-732, 2008.
- Eccles, D., Sammonds, P.R. and Clint, O.C. : Laboratory studies of electrical potential during rock failure. *Int. J. Rock Mech. & Min. Sci.* 42 (7, 8), pp. 933-949, 2005.
- 9) Benson, P.M., Meredith, P.G., Platzman, E.S. and White, R.E. : Pore fabric shape anisotropy in porous sandstones and its relation to elastic wave velocity and permeability anisotropy under hydrostatic pressure. *Int. J. Rock Mech. & Min. Sci.* 42 (7, 8), pp. 890-899, 2005.
- 10) Vinciguerra, S., Trovato, C., Meredith, P.G. and Benson, P.M. : Relating seismic velocities, thermal cracking and permeability in Mt. Etna and Iceland basalts. *Int. J. Rock Mech. & Min. Sci.* 42 (7, 8), pp. 900-910, 2005.

FUNDAMENTAL STUDY OF PERMEABILITY AND ELASTIC WAVE VELOCITY IN MACRO-FRACTURED ROCK UNDER HYDROSTATIC PRESSURE

Yoshitaka NARA, Philip MEREDITH, Tetsuro YONEDA and Katsuhiko KANEKO

We report changes in the fluid permeability and P- and S-wave velocities of both intact and macrofractured rock samples subjected to elevated effective pressures. It was shown that the permeability of macro-fractured basalt was initially much higher than that of intact basalt, but decreased remarkably as effective pressure increased and the fracture became closed. By contrast, the permeability of sandstone did not vary even though the rock samples were macro-fractured. For both rocks, the wave velocities increased with increasing pressure. For sandstone, the difference in the wave velocities between intact and macro-fractured samples decreased with increasing pressure, tracking the closure of the fractures.