味噌川ダム周辺浸透水の長期水質調査による 基礎岩盤の透水性評価手法の提案

PROPOSAL OF ESTIMATION METHOD OF ROCK MASS PERMEABILITY BASED ON LONG TERM WATER QUALITY INVESTIGATION OF SEEPAGE WATER AROUND MISOGAWA DAM

今井久¹・山下亮¹・塩崎功²・竹内祐治³・小澤広幸⁴・関谷松男⁵

Hisashi IMAI, Ryo YAMASHITA, Isao SHIOZAKI
Yuji TAKEUCHI, Hiroyuki OZAWA and Matsuo SEKIYA

¹正会員 工修 ハザマ技術・環境本部技術研究部 主任研究員 (〒305-0822 茨城県つくば市荻間515-1)

²正会員 工博 ハザマ技術・環境本部原子力部 課長 (〒107-8658 東京都港区北青山2-5-8)

³水資源開発公団味噌川ダム管理所 管理課
(〒399-6203 長野県木曾郡木祖村大字小木曾2058-22)

⁴水資源開発公団味噌川ダム管理所 管理課第二係長 (同上)

⁵水資源開発公団味噌川ダム管理所 管理課 課長 (同上)

The water quality investigation of seepage water around Misogawa dam has been conducted for more than six years since the start of the initial filling of the reservoir. The investigated data show the water quality was affected by the intrusion of reservoir water to the rock mass around the dam. The electric conductivity (EC) which represent the water quality gradually evolved according to the filling of the reservoir. The evolution of EC was modeled considering the advection and water-rock reaction. The hydraulic conductivity was estimated by curve matching relevant to the measured EC using the EC model simulation. The simulated results and the measured data show good agreement and the estimated hydraulic conductivity was acceptable value. The result of applying the EC model to this site presents the availability of the model and the efficiency for estimating the hydraulic conductivity.

Key Words : rockfill dam , seepage water , water quality , hydraulic conductivity
finite difference method

1. はじめに

味噌川ダム^{1), 3)}は1993年12月に湛水を開始した。湛水開始以来現在まで約6年間にわたり堤体の安定性評価のため堤体および堤体基礎岩盤内浸透水の水質調査を継続している。

この調査結果から、浸透水の水質は他のダムでの調査^{2), 4)}と比較し、非常に溶存イオンが多く、湛水に伴う緩やかな変化特性を持つことが明らかとなった。

貯水池水の到達と考えられる明らかな水質変化が認められる場合、湛水開始から水質変化時点までの時間およびその浸透距離からダム基礎岩盤の透水係数が推定でき

る。しかし、この調査では、水質の変化が緩やかで、貯水池水の到達と考えられる明らかな水質変化が認められなかった。このため、浸透水の水質の指標である電気伝導度に着目し、貯水池水の基礎岩盤への浸透に伴う電気伝導度変化のモデル化を試みた。このモデルの1パラメータとして堤体基礎岩盤上下流方向の平均的透水係数を設定し、電気伝導度の実測値とモデル計算値をカーブマッチングすることにより堤体基礎岩盤上下流方向の平均的透水係数を推定した。

本研究は、調査事例の少ない初期湛水からの長期にわたる水質の経時変化データを示すとともに、浸透水の電気伝導度変化から堤体基礎岩盤の透水性を評価する方法を提案し、その適用例を示すものである。

2. 調査概要

(1) 調査場所

味噌川ダムは堤高140.0m、堤頂長446.9m、貯水容量61,000,000m³の大規模な中央遮水型ロックフィルダムで、その標準断面、平面図を図 - 1 (a) (b) に示す。

ダムサイトの地質は砂岩、粘板岩およびそれらの互層からなっている。基礎処理はカーテングラウチング改良目標値3ルジオン、ブランケット改良目標値10ルジオンで施工（セメント系グラウトミルク使用）されている。

水質調査は貯水池表面水と7カ所の浸透水集水域（PW1, PW2, PW3, PW4, PW5, PW6, PW7）で浸透水集水域の位置・区分図を図 - 1 (b), (c) に示す。

PW1～PW5浸透水は堤体下流フィルタゾーン部の浸透水を集めたものである。PW6は堤体下流浸透水、PW7は堤体下流の右岸からの浸透水を対象としている。

集水は各集水域下流部に設けられた集水堰でせき止められ集水管を通じ浸透量観測室へ導かれている。水質調査は浸透量観測室の水を採取して実施した。

表 - 1 各調査項目の分析方法

分析項目	単位	分析方法・機器
pH		ガラス電極法
電気伝導度	μS/cm	電気伝導度計
Na ⁺ , K ⁺ , Ca ²⁺ , Mg ²⁺ , Cl ⁻ , SO ₄ ²⁻ , NO ₃ ⁻	mg/l	イオンクロマトグラフ法 DIONEX 2020i-3
HCO ₃ ⁻	mg/l	上水試験法
SiO ₂	mg/l	吸光度法
ラドン ²²² Rn	Bq	低バックグラウンド液体シンチレーションカウンター (LSC-LB I)

(2) 調査項目

調査項目は水質の代表的な指標であるpH・電気伝導度・水温と、地下水の主要溶存成分であるイオン濃度（Na⁺, K⁺, Ca²⁺, Mg²⁺, Cl⁻, SO₄²⁻, NO₃⁻, HCO₃⁻, SiO₂），さらに放射性同位体であるラドン²²²Rnを対象とした。

pH・電気伝導度・水温は採水時に現地にて計測するとともに、試験室にてイオン濃度を分析する際に再度計測した。イオン濃度とラドン濃度の分析は、採水後速やかに試験室に持ち帰り分析を行った。各調査項目の分析方法を表 - 1 に示す。

3. 計測データ

通常実施されるダム管理上の計測データとして日降雨量、貯水位、浸透水PW1からPW7の流量の経時変化、水質調査データとして浸透水PW1からPW7と貯水池水の電気伝導度・カルシウムイオン・硫酸イオン濃度の経時変化を図 - 2 に示す。浸透水PW1からPW7と貯水池水の溶存イオン濃度の経時変化をヘキサダイアグラムとして図 - 3 に示す。浸透水PW1からPW7のラドン濃度は7～15 Bq程度であった。浸透水PW1からPW7と貯水池水のpHは6～8程度であった。また、貯水池の水深約100mの試料は約60 μS/cmであった。

計測データの特徴として以下のことが挙げられる。

- ①浸透量は貯水位と降雨量の影響を受け変化する。
- ②溶存イオン濃度（カルシウムイオン・硫酸イオン）と電気伝導度はよく類似した変化傾向を示す。
- ③PW1からPW6は溶存イオンが多く、類似した水質組成を示し、浸透過程で溶存イオンを取り込んだと考えられる。また経時変化をみると溶存物質構成比はあまり変化せず全体の濃度が小さくなる傾向がみられ、一様に希釈されてきていると考えられる。
- ④浸透水PW1からPW6の全体的傾向は、明らかに貯水池水が到達したと考えられる顕著な変化は示さず、湛水初期に溶存イオンや電気伝導度は一時低下傾向を示すがその後湛水開始より1年半までは増加し、その後徐々に低下し、5年目くらいからほぼ一定となっている。これは湛水に伴い地下水の押し出しに

図 - 2 各計測項目の経時変化

(※貯水池の電気伝導度は10倍, **貯水池のイオン濃度は100倍して表示している。)

図 - 3 ヘキサダイアグラムの経時変化

より深部の濃度（電気伝導度）の高い地下水が押し出され、その後貯水池水により希釈されたものと考えられる。

- ⑤電気伝導度は、水位が一定では減少し、水位が下がると上昇する傾向がある。これは貯水位変化に伴う浸透水の流速の変化による影響と考えられる。
- ⑥貯水池表面の電気伝導度は50～160 $\mu S/cm$ で変化を示し、浸透水PW1からPW6よりも1オーダー低い。

4. 電気伝導度のモデル化

先に示した水質データから、電気伝導度（E）が他の

溶存成分の濃度（C）も反映した代表的指標（ $E \propto C$ ）として考えられるため電気伝導度を対象に、その経時変化特性のモデル化を試みる。

PW1からPW5で計測される浸透水のコア部を浸透する量は岩盤部の浸透量より十分少ないと考えられる。このため、この浸透水の流れを図 - 4 に示すような貯水池から堤体下部岩盤を浸透し堤体下流に至る1次元の浸透経路のモデルで表現することとした。

モデル化に際しては以下4つの仮定をした。

- ①流速は貯水池水位と下流との動水勾配に比例し、浸透経路内での流速は一定
- ②貯水池からは電気伝導度の小さい一定値の電気伝導度を有する貯水池水が流入
- ③流動経路内では元々の地下水と浸透水の電気伝導

図 - 4 貯水池から堤体下流に至る浸透経路の概念図とモデル化した初期の岩盤内電気伝導度の深度方向分布

度の差に応じた岩盤からのイオンの溶出による電気伝導度の湧きだしが発生

④分散は無視

上記仮定に基づき、電気伝導度 E ($\mu\text{S/cm}$) は次式 (1) で表現される。

$$\frac{\partial E}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial x}(u \cdot E) + q \quad (1)$$

ここで、 t : 時間 (day), x : 浸透経路に沿った距離 (m), u : 浸透流流速 (ダルシー流速を有効間隙率 (0.05 と仮定) で除したもの) (m/day), q : 系外からの流入出項 (岩盤からのイオンの溶出による電気伝導度の増加を示す。) ($\mu\text{S/cm/day}$)

式(1)を差分形式で表現したものが次の式(2)(3)である。式(2)は貯水池に接する要素、式(3)は他の要素に対応する。ここで岩盤からのイオンの溶出に伴う電気伝導度の増加 (湧き出し) は、ある参照電気伝導度 E_{ref} と対象要素内の電気伝導度との差に比例すると仮定している。

$$E_0^{t+\Delta t} = E_0^t + u \cdot \Delta t \cdot (E_{reser} - E_0^t) / L + \alpha \cdot \varepsilon \cdot \Delta t \cdot L (E_{ref} - E_0^t) \quad (2)$$

$$E_i^{t+\Delta t} = E_i^t + u \cdot \Delta t \cdot (E_i^t - E_{i-1}^t) / L + \alpha \cdot \varepsilon \cdot \Delta t \cdot L (E_{ref} - E_i^t) \quad (3)$$

L : 差分要素の長さ (m), Δt : 時間差分 (day), E_{reser} : 貯水池水の電気伝導度 ($\mu\text{S/cm}$), α : $= 0$ ($\{E_{ref} \leq E_i\}$), $= 1$ ($\{E_{ref} > E_i\}$), ε : 岩盤からのイオンの溶出による電気伝導度の湧き出し係数 (1/m/day) を示す。上付き添え字は時間, 下付き添え字は貯水池側から下流に至る場所の位置 (上流から数値は大きくなる) を示している。

初期条件のモデル (初期岩盤内における深度方向の電気伝導度分布) として、図 - 4 右に示す 3 つのモデルを設定した。model1 は深度方向の電気伝導度一定の場合、model2 は深部に向かい電気伝導度が増加する場合、model3 は表層部で電気伝導度が減少し、その下部では電気伝導度が増加する場合である。浸透経路に沿った初期の濃度分布は図 - 5 のカーブマッチングの結果の下に各 model ごとに示している。

ここではPW2, PW3, PW4の電気伝導度の経時変化を対象に実測値とモデルによるカーブマッチングを実施し、

表 - 2 推定された透水係数と計測された浸透量

		推定された透水係数	透水係数の比 (PW2を基準)	降雨影響の少ない浸透流量	集水範囲幅	単位幅当たりの浸透量	単位幅当たりの浸透量 (PW2を基準)
	記号	k	k_{pw}/k_{pw2}	Q	W	q	q_{pw}/q_{pw2}
	単位	m/s	—	L/min	m	L/min/m	—
PW2	model1	1.1E-07	1.00	25.7	67	0.38	1.00
	model2	1.0E-07	1.00				
	model3	1.2E-07	1.00				
PW3	model1	1.2E-07	1.11	77.8	93	0.84	2.18
	model2	1.2E-07	1.15				
	model3	7.3E-08	0.63				
PW4	model1	5.0E-08	0.46	43.7	66	0.66	1.73
	model2	8.2E-08	0.79				
	model3	8.3E-08	0.71				

浸透経路の上下流方向の平均透水係数、初期の電気伝導度分布、岩盤からのイオンの溶出による湧き出し係数を推定した。カーブマッチングでは、①解析値と実測値の差の二乗和を最小、②1994末～1995中頃に電気伝導度のピークとなるとする、①②二つの視点から最適なパラメータを推定した。パラメータを変化させ、本手法による最適パラメータの一意性を確認した。誤差の二乗和の計算は式(2)(3)を市販の表計算ソフトMSエクセルへ適用し、最適なパラメータをソルバー機能により推定した。推定結果を表 - 2、図 - 5に示す。

表 - 2 は推定された透水係数と実測浸透量をPW2, PW3, PW4の間で相対比較したものである。浸透流量は降雨の影響の少ない時点 (1999/2/10) での値を示している。比較を容易にするためPW2を基準に透水係数、単位幅当たりの浸透量を正規化した値を併記した。推定された透水係数と浸透量の大小関係は一致していないが、各集水区間ごとに初期条件 (model1～model3) に係わらず類似した透水係数を示していることがわかる。また基礎処理の改良目標値はカーテン部 $k=4 \times 10^{-7}\text{m/s}$ (3Lu), プランケット部 $k=1 \times 10^{-6}\text{m/s}$ (10Lu) であり、推定された透水係数とはほぼ同じオーダーで、推定結果がほぼ妥当な結果であると考えられる。推定された透水係数は目標値を下回り、グラウチングの施工は目標を達成したと考えることができる。

図 - 5 ではカーブマッチングの結果の下に各 model による上下流方向の初期、1年後、6年後の電気伝導度分布を示している。図 - 5 に示すカーブマッチングの結果は、初期条件modelにより多少の違いは認められるが、計測された電気伝導度の変化傾向をよく再現している。特にmodel3では湛水初期の電気伝導度の減少傾向も含めよく再現されている。

5. まとめ

本研究では大規模ダムの初期湛水から6年あまりの堤体基礎岩盤浸透水の水質調査を継続し、浸透水の水質変化を示した。また、電気伝導度データを対象に移流と岩盤からの溶出効果を考慮したモデル化を適用し、電気伝

図 - 5 モデルによる各集水区間の電気伝導度の経時変化

(初期条件の3種類のmodelによる経時変化の違い<上>と

上下流方向の電気伝導度分布<下の3グラフ、左からmodel1,model2,model3の順>を示す。)

導度データから定量的に基礎岩盤の透水係数を推定して堤体の安定性を評価する手法を提案し、その適用結果を示した。このモデルは計測された水質の変化をよく再現し、推定された透水係数もほぼ妥当なものと考えられた。

今後は貯水池から下流へ向かう浸透経路途中での水質を調査し、電気伝導度の空間的分布の観点からここで示された結果と比較し、ここで示したモデルの検証を実施する予定である。

参考文献

- 1) 小野寺直ほか：味噌川ダム初期湛水時の浸透挙動，水工学論文集，第41巻，pp. 549-556，1997
- 2) 塩崎功ほか：水質・水温を利用した上大須ダム初期湛水時地下水流動調査，土木学会論文集 No. 576/Ⅱ-41，pp. 177-189，1997
- 3) 小野寺直ほか：味噌川ダム初期湛水時における堤体の安定性，水の技術，No. 3，pp. 71-81，1998
- 4) 塩崎功ほか：水質・同位体を利用した川浦ダム・川浦鞍部ダム初期湛水時地下水流動調査，土木学会論文集 No. 576/Ⅱ-41，pp. 163-176，1997
(2000. 10. 2受付)