現地河川への適用を考慮した 空隙率の変化を反映した河床変動計算 NUMERICAL SIMULATION OF BED-POROCITY VARIATION APPLYING TO ACTUAL RIVER

岩見収二¹・細井寛昭²・藤田正治³ Shuji IWAMI, Hiroaki HOSOI and Masaharu FUJITA

1正会員 博(工) 株式会社建設技術研究所 中部支社河川部(〒460-0003 愛知県名古屋市中区錦1-5-13)
 2正会員 修(工) 株式会社建設技術研究所 中部支社河川部(同上)
 3正会員 工博 京都大学教授 防災研究所(〒612-8235 京都府京都市伏見区横大路)

Downstream of cross river structure, such as dams, it is often investigated that the grain size distribution becomes coarsened because of interruption of sediment transportation. If fine sands supplied to the coarsened bed, the porosity is decreased and the bed material becomes finer without bed deformation. Furthermore, the change of void structure of river bed is very important issue for habitats.

It is necessary to evaluate the river bed deformation with change of porosity and its influence on habitats. However, the practical method to evaluate the process is not established.

In this study, bed-porosity variation model easily to apply to the actual river is constructed. Then this model is applied to numerical channel on actual river scale, and it is confirmed that the model is able to simulate the bed deformation and porosity change with selective sediment supply, such as supply only fine sand from dam.

Key Words : bed variation model, porosity, grain size distribution, river bed deformation

1. はじめに

近年,堆砂が進行しているダムの堆砂対策として,ダ ム下流への排砂が行われるようになってきた¹⁾. 排砂の 工法は,土砂バイパスやスルーシング・フラッシング, 下流河川への置き土など多岐にわたる¹⁾. これらの対策 は、ダム機能を維持する上で有効であるが,このとき下 流に排砂される土砂の粒径は,自然に流送される土砂と は異なり,採用する工法によっては細粒分が卓越するな ど,選択的になる可能性がある.

下流河川では、土砂供給量の増加に加え、供給土砂の 粒径の変化、供給されるタイミングの変化等により、河 川物理環境の変化が生じることが想定され、これらの影 響をあらかじめ予測、評価しておくことが重要となる. 土砂供給を阻害するダム等の河川構造物下流では、河床 材料の粗粒化、アーマ化が生じ、礫間からの細粒分の流 出により空隙率の増加が生じていることがある.このよ うな粗粒化した河床にダムの排砂等により選択的に細粒 分が供給されると、礫間に細粒分が充填され、空隙率の 減少を伴う細粒化が生じることが想定される.こうした 場合,土砂堆積が生じても堆積した土砂が礫間に充填さ れるため,河床高の変化が生じない可能性がある.さら に,河床材料の空隙構造は,河床内の浸透流や生物の生 息場にとって極めて重要な要素となっている²⁾.また, 河床の空隙構造により,土砂移動状況が変化することが 指摘されている³⁴⁹⁵⁰.このように,土砂供給の変化に伴 う空隙率の変化は,河川の物理環境,生物生息環境に影 響を与えることが想定される.

ダムからの排砂を適切に設定するためには、下流河川 における治水、利水への影響に加え、上記のような流砂 環境や物理環境・生物環境への影響を評価しておくこと が重要であり、そのためには空隙率の変化を把握するこ とが必要となる.供給土砂量の変化による下流河川への 影響を評価する手法として、一般的に河床変動解析が用 いられているが、従来の河床変動モデルは河床材料の空 隙率を一定として扱うため、空隙率の変化を伴う河床高 の変化を表現できない.治水・利水・環境への影響を評 価するための河床変動解析には、空隙率の変化を解析で きることが必要となるが、現状ではその実用的な手法は

確立されていない.

平野⁹は、空隙率の変化がアーマ化過程にある河床低 下の見積もりに与える影響に言及しているものの、モデ ルへの反映は行っていない.礫間への細粒分の充填や空 隙率の変化を考慮した河床変動モデルは関根ら⁸⁹⁹、藤田 ら¹⁰により提案されている.しかし、関根らのモデルは 2粒径を対象としており、連続した粒度の河床材料を扱 うには至っていない.藤田らのモデルは連続した粒度の 河床材料を扱っているが、計算負荷等の観点から、長期 的な予測を必要とする実河川への適用には適していない.

そこで本研究では、藤田らのモデルを参考に、実河川 に適した空隙率の変化を考慮した河床変動モデルを構築 した.さらに、構築したモデルを実河川スケールの数値 水路に適用し、供給土砂量の変化による粒度と空隙率の 変化を計算したいくつかの計算例を示す.

2. 空隙率変化を考慮した河床変動モデルの構築

(1) 河床変動モデルの概要

藤田らの空隙率変化を考慮した河床変動モデル¹⁰は, 水理量の解析方法,空隙率の解析方法等において,計算 負荷が高く数年~数十年単位の期間の予測を必要とする 実河川への適用には適していない.本研究では,藤田ら の空隙率の算定方法を参考に,実用性の観点から以下の 特徴を有するモデルを構築した.

①数年から数十年の長期計算が可能となるよう流れの 計算に不等流計算を適用し、解析の負荷を軽減

②河床高と空隙率の解析は、陰的な解析を必要とするが、本モデルでは計算ステップ毎に交換層厚を補正する考え方を新たに導入し、陽的な解析方法を構築
③粒度変化に起因した空隙率変化に着目し、河床材料

の粒度より空隙率を算定

なお、河床材料の空隙率は締固め作用等によっても変 化するが、本研究では藤田らのモデルと同様に河床材料 の粒度組成と空隙率の関係に着目し、③の仮定を設けて いる.

(2) 河床変動モデルの概要

空隙率変化を考慮した河床変動モデルの基礎式は、以 下の流れの連続式、運動方程式、河床の連続式、粒径毎 の連続式で構成される.

連続式:

$$q = hu \tag{1}$$

運動方程式:

$$\frac{dH}{dx} + \frac{d}{dx} \left(\frac{u^2}{2g} \right) + \frac{n^2 u^2}{R^{4/3}} = 0$$
(2)

河床の連続式:



$$\frac{\partial}{\partial t} \int_{z_0}^{z_b} (1 - \lambda) dz + \frac{\partial q_s}{\partial x} = 0$$
(3)

粒径毎の連続式:

$$\frac{\partial}{\partial t} \int_{z_0}^{z_b} (1-\lambda) p_j dz + \frac{\partial q_{sj}}{\partial x} = 0$$
(4)

ここに、q:流量、h:水深、u:流速、H:水位、g: 重力加速度、n:マニングの粗度係数、R:径深、t:時刻、 z_0 :河床基準面、 z_b :河床位、 λ :空隙率、 q_s :流砂量、x:縦断距離、 p_j :粒径の存在割合であり、添え字jはj番目の粒径階を表す.

空隙率は河床材料の粒度組成をもとに算定する.詳細 な算定方法は藤田ら¹⁰⁾に示すとおりである.計算方法 の概要を以下に示す.

まず, Sulaiman¹¹⁾らの手法を適用し,式(5),(6)から得 られる*β*, γを図-1のβ-γ空間(0<β<1,0<γ<1)にプロッ トすることにより,河床材料を対数正規分布型とタル ボット分布型に分類する.

$$\beta = \frac{\log d_{\max} - \log d_{peak}}{\log d_{\max} - \log d_{\min}}$$
(5)

$$v = \frac{\log a_{\max} - \log a_{50}}{\log a_{\max} - \log a_{\min}}$$
(6)

ここに、 d_{max} :最大粒径、 d_{min} :最少粒径、 d_{peak} :密度 関数がピークをとるときの粒径、 d_{50} :50%粒径である.

次に,空隙率は,粒子充填モデル¹²⁾と現地資料から藤 田ら¹⁰⁾によって得られた**図-2**及び**図-3**を用いて以下のよ うに算定する.河床材料が対数正規分布型の場合の空隙 率は,**図-2**に示す標準偏差と空隙率の関係(図中の破 線)から求める.タルボット分布型の場合は,**図-3**に示 すタルボット数と空隙率の関係(図中の3本の直線)か ら求める.なお,ここで適用するタルボット分布は, Sulaiman¹¹⁾らにより修正された次式の修正タルボット分 布である.

$$f(d) = \frac{1}{\log_e 10} \frac{1}{d} \left(\frac{\log(d/d_{\min})}{\log(d_{\max}/d_{\min})} \right)^{n_T}$$
(7)



ここに、f(d): 粒径の確率密度関数、 n_T : タルボット数である.

(3) 河床の連続式、粒径ごとの連続式の離散化

河床の連続式,粒径ごとの連続式を平野⁷⁾による交換 層モデルの考え方を基に離散化した.式(3),(4)より, 河床高を得るためには同時刻の空隙率を知る必要があり, 本来は両者を陰的に解く必要がある.しかし,陰解法に よる場合,解析負荷が高く実用性に劣ることが想定され る.そのため,交換層厚を空隙率変化に応じて補正する 方法を新たに導入することにより,計算負荷の低い陽的 な解法を構築した.すなわち,まず,時刻tの空隙率と 土砂収支から河床変動高の第一近似値 Δz_b を求め,次に 交換層下面高 $z_0^{t+\Delta t}$ および河床材料の粒度変化を求め, 最後に河床材料の粒度構成 $p_{j,1}^{t+\Delta t}$ から求まる空隙率 $\lambda^{t+\Delta t}$ を用いて,質量保存則から交換層厚を $a^{t+\Delta t}$ に修正する ことにより時刻 $t+\Delta t$ の河床高 $z_b^{t+\Delta t}$ を求める方法とした. 計算の流れを図-4に示す.

新たに導入した交換層厚を補正する陽的な解法による 交換層モデルの模式図を図-5に示す.図-5より,







図-4 河床変動計算の流れ

 $\dot{\lambda_1} = \left\{ (a^t - \Delta z_b^i) \lambda_1^t + \Delta z_b^i \lambda_2^t \right\} / a$, $\Delta z_b^i = \Delta z_b^i - a + a^t$ とお いて式(3)を離散化し、 Δz_b^i について整理すると、

$$\Delta z_b' = -\frac{\Delta t}{(1-\lambda_1^t)} \frac{q_s^{x+\Delta x} - q_s^x}{\Delta x} \tag{8}$$

を得る.これより得られる Δz_b と所与の交換層厚aを用い,河床基準面を交換層下面高として、次ステップの交換層下面高 $z_0^{t+\Delta t}$ を次のようにとる.

$$z_0^{t+\Delta t} = z_b^t + \Delta z_b^{'} - a \tag{9}$$

次に、式(8)の Δz_b を用いて式(4)を離散化し、 $p_{j,1}^{l+\Delta t}$ について整理すると、河床低下、河床上昇の場合に対してそれぞれ式(10)、式(11)を得る. 河床低下:

$$p_{j,1}^{t+\Delta t} = \frac{1}{(1-\lambda_{1}^{t})a} \cdot \left[\left\{ \left(1-\lambda_{1}^{t}\right)p_{j,1}^{t}a^{t} - \left(1-\lambda_{2}^{t}\right)p_{j,2}^{t}\Delta z_{b}^{''} \right\} - \frac{q_{sj}^{x+\Delta x} - q_{sj}^{x}}{\Delta x} \Delta t \right]$$
(10)

河床上昇:

$$p_{j,1}^{t+\Delta t} = \frac{1}{(1-\lambda_{1}^{'})a} \cdot \left[\left\{ \left(1-\lambda_{1}^{t}\right) p_{j,1}^{t} \left(a-\Delta z_{b}^{'}\right) \right\} - \frac{q_{sj}^{x+\Delta x} - q_{sj}^{x}}{\Delta x} \Delta t \right]$$
(11)

これらの粒径ごとの存在割合 $p_{j,1}^{t+\Delta t}$ より得られる河床 材料の粒度組成を用い,前述の方法により空隙率 $\lambda^{t+\Delta t}$ を算定する.最後に,得られた空隙率を用いて式(12)に



Bed Aggradation

図-5 交換層モデル化の模式図



図-6 粒径と移動限界摩擦速度の関係

より交換層厚を補正し、これを式(9)の交換層下面高 $z_0^{t+\Delta t}$ に加えることにより河床高 $z_b^{t+\Delta t}$ を得る(式(13)).

$$a^{t+\Delta t} = a \frac{1 - \lambda_1}{1 - \lambda_1^{t+\Delta t}} \tag{12}$$

$$z_b^{t+\Delta t} = z_0^{t+\Delta t} + a^{t+\Delta t} \tag{13}$$

(4) 流砂量式

粒径別掃流砂量は式(14)に示す芦田・道上式¹³⁾を用いた.

$$\frac{q_{bj}}{\sqrt{sgd_j^3}} = 17\tau_{*e}^{3/2} \left(1 - \sqrt{\frac{\tau_{*cj}}{\tau_*}}\right) \left(1 - \frac{\tau_{*cj}}{\tau_*}\right) p_j \qquad (14)$$

ここに, q_{bj} : 粒径別掃流砂量, s: 砂礫の水中比重 (= σ/ρ -1), ρ : 水の密度, σ : 砂礫の密度, d: 粒径,

$$\frac{u}{u_{*e}} = 6.0 + 5.75 \log \frac{h}{d_m (1 + 2\tau_{*m})}$$
(15)

$$\tau_{*e} = u_{*e}^2 / sgd_j \tag{16}$$

ここに, *d_m*: 平均粒径, *τ***_m*: 平均粒径に対する無次 元掃流力である. 粒径別浮遊砂量は式(17)~(20)に示す 芦田・道上式¹⁵⁾を用いた.

$$q_{sj} = q \cdot p_j \cdot C_{Bj} \left\{ \left(1 + \frac{1}{\kappa} \frac{u_*}{u} \right) \Lambda_1 + \frac{1}{\kappa} \frac{u_*}{u} \Lambda_2 \right\}$$
(17)

$$\Lambda_1 = \left(\frac{z_a}{h - z_a}\right)^z \int_{\frac{z_a}{h}}^1 \left(\frac{1}{\eta} - 1\right)^z d\eta \tag{18}$$

$$\Lambda_2 = \left(\frac{z_a}{h - z_a}\right)^z \int_{\frac{z_a}{h}}^{1} \ln \eta \left(\frac{1}{\eta} - 1\right)^z d\eta \tag{19}$$

$$z = \frac{w_{0j}}{1.2\kappa u_*} \tag{20}$$

ここに、 C_{Bj} : 基準面濃度、 κ : カルマン係数(=0.4)、 z_a : 基準面高(=0.05*h*)、 w_{0j} : 沈降速度である.基準面

濃度は、次式で表される.

$$C_{Bj} = K\{g(\xi_0)/\xi_0 - G(\xi_0)\}$$
(21)

$$g(\xi_0) = \frac{1}{\sqrt{2\pi}} \exp\left(-\frac{1}{2}\xi_0^2\right)$$
(22)

$$G(\xi_0) = \frac{1}{\sqrt{2\pi}} \int_{\xi_0}^{\infty} \exp\left(-\frac{1}{2} \xi^2\right) d\xi \qquad (23)$$

$$\xi_0 = w_{0j} / (0.75 u_{*e})$$
 (24)

ここに, K:係数(=0.025) である.

3. 数値水路への適用

(1) 数値水路の概要

構築したモデルを実河川スケールの数値水路に適用し、 河床変動と粒度および空隙率変化の計算を行った.

数値水路は、セグメント1区間の河道を想定し、長さ 5.0km,幅400m,勾配1/250の直線水路とし、粗度係数を 0.030m⁻¹³・s、交換層厚を0.3mで与えた。河床材料の粒度 は、式(25)に示す対数正規分布を仮定して設定した。

$$f(d) = \frac{1}{\sqrt{2\pi}\sigma_L d} \exp\left(-\frac{(\ln d - \ln d)^2}{2\sigma_L^2}\right)$$
(25)

$$\sigma_L^2 = \sum_j \left(\ln d_j - \overline{\ln d} \right)^2 p_j \tag{26}$$

流量は、Egiazaroff式(芦田・道上の修正式)から算定 した移動限界摩擦速度(図-6)を参考に、10mm程度以 下の粒径のみが移動する400m³/sを定常で与えた.これ は、細粒分のみが移動することによる河床の粒度変化、 空隙率変化の解析状況を評価するためである.また、下 流端水位は等流計算により与えた.

解析では、ダム等の土砂移動を阻害する施設により下 流河川が粗粒化する過程と粗粒化した河床に細粒分を供 給した場合の河床の変化過程を対象とした.

(2) 粗粒化過程の計算結果

ダム等の土砂移動を阻害する構造物が建設され、供給 土砂量が減少することを想定し、その顕著な条件として 供給土砂量を上流端で0とした計算を行った。初期河床 には、 $d_m=20$ mm、 $\sigma_L=0.5$ として作成した図-7に示す対数 正規分布の粒度をもつ河床材料を全区間に与えた。

以上の条件により計算した河床高,河床変動高,平均 粒径および空隙率の縦断分布の経時変化を図-8~図-11 にそれぞれ示す.また,下流端から2.5km,4.8km地点の 交換層における河床材料の粒径加積曲線を図-12に示す. これらより,以下の粗粒化過程が表現されている.

図-9に示す河床変動高は、上流からわずかずつながら 徐々に河床低下を生じ、2,880時間後には4.0kmから上流 の範囲で最大0.3m程度(上流端)の河床低下を示してい る.一方、図-10に示す平均粒径は上流から徐々に粗粒



化し、その範囲は2,880時間後には下流端まで広がっている.また、図-11に示すように、河床材料の粗粒化範囲とほぼ同じ範囲で空隙率が増加している.図-12の粒径加積曲線の経時変化をみると、時間経過とともに細粒分が減少し粗粒化しており、この変化は上流の方が早い、本結果では、河床低下の伝播に比べて、河床材料の粗粒化と空隙率の増加の伝播が早く、粗粒径の土砂を残して細粒分だけ流出する過程を表現している.

以上より,構築したモデルを用いて供給土砂量の減少 (途絶)に伴う粗粒化と空隙率の増加が進行する状況を 説明できることがわかる.

(3) 細粒分供給過程

次に、粗粒化かつ空隙率の増加が生じている河床に、 ダム等から選択的に細粒分が供給された場合を想定した 計算を行った.ここでは、前節において最も粗粒化した 2,880時間後の河床高、河床材料の縦断分布を初期条件 とした.上流端からの供給土砂量は、過度の河床上昇を 生じず細粒分の空隙への充填を表現する観点から、 1/250の河床勾配で図-7に示す河床材料を与えた場合の 10mm以下の平衡給砂量を一定濃度(1.1×10⁵m³/m³)で 与えた.このときの供給土砂の粒度を図-13に示す.

以上の条件により計算した河床変動高,平均粒径およ び空隙率の縦断分布の経時変化を図-14~図-16にそれぞ れ示す.また,2.5km,4.8km地点の交換層における河床 材料の粒径加積曲線を図-17に示す.これらより,以下



図-12 粗粒化過程の粒径加積曲線(2.5km, 4.8km地点)

の細粒化過程が表現されている.

図-14に示す河床変動高は、粗粒化した状態からほとんど変動が見られない.図-15に示す平均粒径は、上流から徐々に細粒化し、図-16に示すように、これとほぼ同じ範囲で空隙率が減少している.空隙率は、2,880時間後では2.3km地点より上流側は粗粒化過程検討の初期条件よりも減少しており、粗粒径の土砂で形成された空隙を細粒分が充填する過程を表現している.図-17の粒径加積曲線の経時変化をみると、時間経過とともに細粒分が復元し、上流端では粗粒化以前の河床材料よりも細粒分が増加している.また、細粒分の供給による細粒化過程および空隙率の減少過程は、粗粒化過程と比べて下流への進行が遅くなっている.

4. おわりに

本研究では、実河川への適用を目的として、実用的な 空隙率の変化を考慮した河床変動モデルを構築した.そ



図-16 細粒分供給過程の空隙率縦断分布

の結果,供給土砂量が減少した場合の空隙の増加を伴う 粗粒化過程や細粒分が供給される場合の空隙への充填を 伴う細粒化過程を表現できるモデルであることを確認し た.

ただし、本解析モデルでは、空隙率が河床材料の分布 形のみに依存することや平衡流砂量を仮定したが、実河 川に精度よく適用していくためには、これらの条件をよ り正確に与える方法を検討していく必要がある.

参考文献

- 1)箱石憲昭:ダム堆砂対策の現状と今後の展望,第4回土砂災 害に関するシンポジウム論文集, pp.161-166, 2008.
- 2)竹門康弘,谷田一三,玉置昭夫,向井宏,川端善一郎: 棲み 場所の生態学,平凡社, 1995.
- 3)藤田光一,山原康嗣,冨田陽子,伊藤嘉奈子,小路剛志:大 礫床表面における砂の堆積状況と浮遊砂量との関係について の実験的研究,水工学論文集,第52巻, pp.547-552, 2008.
- 4)福島雅紀, 櫻井寿之, 箱石憲昭:大きな石による河床再生技 術に関する実験的検討, 水工学論文集, 第54巻, pp.763-768, 2010.



図-17 細粒分供給過程の粒径加積曲線(2.5km, 4.8km地点)

- 5)平松裕基,関根正人,劔持尚樹:骨格となる大礫を伴う河床の動的平衡状態の鉛直構造,土木学会論文集B1(水工学), Vol.71, No.4, pp.I 865-I 870, 2015.
- 6)関根正人,平松裕基,三國寛正,門井勇樹:三つの粒径集団 からなる河床の静的安定状態と遮蔽効果,土木学会論文集 B1(水工学), Vol.68, No.4, pp.I_931-I_936, 2012.
- 7)平野宗夫: Armoringをともなう河床低下について,土木学会論 文報告集, 第195号, pp.55-65, 1971.
- 8)関根正人,矢島英明:礫・シルト充填河床モデルを用いた植 生を伴う流路の変動解析,水工学論文集,第48巻, pp.991-996, 2005.
- 9)関根正人,林将宏:礫・シルト充填河床モデルを用いた礫河 道の準二次元河床変動解析,水工学論文集,第51巻, pp.973-978, 2007.
- 10)藤田正治, Muhammad SULAIMAN, Jazaul IKHSAN, 堤大 三:河床材料の空隙率の変化を考慮した河床変動モデルとそ の適用,河川技術論文集,第14巻, pp.13-18, 2008.
- Muhammad Sulaiman, Daizo Tsutsumi and Masaharu Fujita : Porocity of sediment mixtures with different type of grain size distribution, AJHE, JSCE, vol.51, 23, 2007.
- 12)堤大三,藤田正治, Muhammad Sulaiman: 混合砂礫河床材 料の空隙に関するシミュレーションモデル,水工学論文集, 第50巻, pp.1021-1026, 2006.
- 13) 芦田和男,道上正規:移動床流れの抵抗と掃流砂量に関する基礎的研究,土木学会論文報告集,第206号, pp.55-63,1977.
- 14)岩垣雄一:限界掃流力に関する基礎的研究(1)限界掃流力の 流体力学的研究,土木学会論文集,第41号, pp.1-21, 1956.
- 15)芦田和夫,高橋保,道上正規:河川の土砂災害と対策,森 北出版,1985.

(2015.4.3受付)