船底形河道における低水路と高水敷の境界付近での細粒土砂の堆積機構 Sedimentation mechanism of fine sediment near the boundary between low water channel and high water channel in the ship-bottom-shaped channel

17D3101003B 長谷部 夏希(河川工学研究室) Natsuki HASEBE / River Engineering Lab.

Key Words: ship-bottom-shaped channel, sedimentation mechanism, suspended load, secondary flow

1. 序論

遠賀川では流下能力の向上のため、高水敷を緩傾斜 化した船底形河道への改修が進められている(図-1).船 底形断面形は、低水路と高水敷の境界形状が連続的に 変化するため(図-2)、治水だけではなく環境、景観の面 からも優れた断面形であると言われている¹⁾.一方で、 蛇行している船底形河道の低水路と高水敷の境界付近 には、細粒土砂が堆積し易く(図-2)、河積の減少や高水 敷の樹林化などが懸念されている.そのため、堆積の 生じにくい船底形河道の設計法の確立が求められてい る.

本研究では、平成30年7月洪水において船底形河道の 河岸付近での土砂堆積が見られた遠賀川の赤地地区(図-1)を対象とし、準三次元洪水流解析法と新たに構築した 浮遊砂の解析法により、船底形河道における流れと河 床変動,低水路と高水敷の境界付近の細粒土砂の堆積 機構を明らかにする.

2. 対象区間の概要

遠賀川では、平成21年から平成24年にかけて赤地地区 (20.4km~22.6km)(図-1)の20.9km~21.6kmで複断面河道か ら船底形河道へ改修が行われた.船底形河道では低水 路と高水敷の境界付近に細粒土砂の堆積が生じており、 21.4km地点では、約90cmの堆積が生じている(図-2).図-3は低水路と河岸際の高水敷の粒度分布を示している. 低水路河床のDaは2~3mm程度の砂礫であるが、河岸際 の堆積土砂は主に0.3mm程度の細砂であることが分かる. また、今回対象とした平成30年7月洪水は、船底形河道 へ改修した後に発生した最大の洪水であり、基準点で ある日の出橋における最大流量は約4000m3%であった.



2020年度 中央大学理工学部都市環境学科 卒業論文発表会要旨集(2021年2月)



3. 解析方法

(1) 洪水流解析

図-4は本解析における流速と乱れエネルギーの鉛直分 布を示している.洪水流の解析は,浅水流方程式と水 深積分渦度方程式により流れの三次元性を解くことが できるGBVC法(一般底面流速解析法)²を用いた.以下に 本解析で用いた連続式(式1),運動方程式(式2),渦度方 程式(式3)を示す.

$$\frac{\partial \bar{h}}{\partial t} + \frac{\partial \bar{h} \bar{U}}{\partial x} + \frac{\partial \bar{h} \bar{V}}{\partial y} = 0$$
⁽¹⁾

$$\frac{\partial \overline{U}_i \overline{h}}{\partial t} + \frac{\partial \overline{U}_i \overline{U}_j \overline{h}}{\partial x_j} = -g \overline{h} \frac{\partial \overline{z}_s}{\partial x_i} + \frac{\partial \overline{T}_{ij} \overline{h}}{\partial x_j} - \frac{\tau_{bi}}{\rho}$$
(2)

$$\frac{\partial h\Omega_i}{\partial t} + \frac{\partial h\Omega_i U_j}{\partial x_j} - \frac{\partial h\Omega_j U_i}{\partial x_j} = D_i - \left(\nu_t \frac{\partial \omega_i}{\partial z} - \nu_t \frac{\partial \omega_i}{\partial x_j} \frac{\partial z_b}{\partial x_j} \right)_{t} + \frac{\partial}{\partial x_i} \left(h\nu_t \frac{\partial \Omega_i}{\partial x_j} \right)$$
(3)

ここに、h: 水深、U,V: x,y方向の水深平均流速、t:時間,i,j = 1,2,g: 重力加速度、 $T_{ij}:$ せん断応力、 $\tau_{bi}:$ 底面せん断応力、 $\rho:$ 水の密度、 $z_s:$ 基準面からの 水位、 $\omega_i:$ 渦度、 $\Omega_i:$ 水深平均渦度、 $D_i:$ 渦度の輸送項、 $v_t:$ 渦動粘性係数である.また"—"はレイノルズ平均値 を表す.ただし、低水路と高水敷の境界付近における 細粒土砂の堆積機構を明らかにするためには、二次流 場と低水路と高水敷の境界付近での乱れ場を精度良く 解析し、浮遊砂の巻き上げと河岸付近への輸送を見積 もる必要がある.そのため、底面での乱れエネルギー 輸送方程式(式4)を付加し、乱れの三次元分布、非平衡 性を考慮した³.

$$\frac{\partial k_b}{\partial t} + u_{bj} \frac{\partial k_b}{\partial x_j} = P_{kb} - C_d \frac{k_b^2}{l_d} + \frac{v_{tb}}{\sigma_k} \frac{\partial^2 k_b}{\partial x_j^2} + \frac{\hat{s}}{h^2} \frac{v_{tb}}{\sigma_k} \frac{\partial^2 k}{\partial \eta^2} \Big|_b \quad (4)$$



ここに、 k_b : 底面の乱れエネルギー、 u_{bi} : 底面流速、 P_{kb} : 底面の乱れの生産項、 l_d : 乱れのスケールである. 乱れエネルギーは、渦動粘性係数として運動方程式の せん断応力項と渦度方程式の生産項に反映されている.

(2) 新たに構築した浮遊砂の解析法

浮遊砂の運動は図-5より、粒子の掃流砂層から浮遊砂 領域への巻き上げ及び、浮遊砂領域内での鉛直上向き 速度を乱れに起因する流体力項を考慮した粒子の運動 方程式³(式5)により解析した.

$$(\rho_s + C_M \rho) A_3 d_k^3 \frac{d\widehat{w_{pk}}}{dt}$$

= $\frac{1}{2} C_D \rho A_2 d_k^2 |\widehat{w} + \widehat{w'} - \widehat{w_{pk}}| (\widehat{u} + \widehat{u'} - \widehat{u_{pk}})$

+ $A_3 d_k^3 (\rho_s - \rho) g_z \cos \theta_b$ (5) ここに、 ρ_s : 砂粒子の密度、 ρ :水の密度、d: 粒径、 A_2 : 2次元の形状係数($A_2 = \pi/4$)、 A_3 : 3次元の形状係 数($A_3 = \pi/6$)、 u_p : 砂粒子の速度、u: 周囲流体流速、 C_D : 抗力係数($C_D = 0.4$)、 C_M : 付加質量係数($C_M = 0.5$)、 g_z : 重力加速度 である、"^"は底面に沿った座標系を表 し、 w_{pk} は底面に対し垂直な方向の速度である。流速の 乱れ成分 \hat{u}_i^l は、正規分布($N(\sigma, \mu)$ 、 $\sigma = \sqrt{u'_i u'_i}, \mu = \bar{u}_i$) に従うと仮定してランダムに与えた、ここで $u'_i u'_i$ は乱れ の等方性を仮定し、 $u'_i u'_i = (2/3)\bar{k}$ により与えている。 また、粒子の鉛直下向き速度はRubeyの沈降速度式を用

い,水平方向速度は粒子は流れに追随するとして,各 高さの流速とした.浮遊砂濃度分布は浮遊砂の三次元 連続式(式6)により求めた.

$$\frac{\partial c}{\partial t} + \frac{\partial c(z)u_p}{\partial x} + \frac{\partial c(z)v}{\partial y} + \frac{\partial c(z)w}{\partial z} = 0$$
(6)

掃流砂の運動は、従来の芦田・道上の平衡流砂量式を 用いて解析した.

2020年度 中央大学理工学部都市環境学科 卒業論文発表会要旨集(2021年2月)



図-6 観測水面形と解析水面形の比較

4000

3000

(3) 解析条件

本解析では、広域計算と詳細計算の二段階で解析を 行っており、広域区間は唐熊(13.5km) ~川島(30.5km)と彦 山川の赤池(7.2km)とし、詳細区間は赤地地区(20.4km~ 22.6km)とした. 広域計算では、全体の観測水面形と解 析水面形が合致するように洪水流・河床変動解析を行 い、広域の流れ場と河床変動、流量ハイドログラフを 計算した. 広域計算の上下流端境界条件は、川島・唐 熊・赤池各地点の水位観測ハイドログラフを与えた. 詳細計算では、広域解析により求めた水理量を詳細区 間の上下流端境界条件として与えた. ここで、広域区 間と詳細区間の格子解像度は、広域区間:流れ方向 25m ×横断方向 8m、詳細区間:流れ方向 4m×横断方向 4m である. 解析に用いた河床材料粒度分布は、図-3に示し ている.

4. 解析結果とその考察

図-6は洪水増水時の観測水面形と解析水面形の比較, 図-7は日の出橋における観測流量と解析流量を示してお り、解析結果は観測水面形および観測流量をほぼ再現 している. 図-8は洪水ピーク時の主流速コンターと底面 流速ベクトルおよび流線を示している. 船底形河道へ の改修を行った21.6km付近から右岸側の高水敷に主流が 乗り上がっていることが分かる.図-9は21.2km横断にお ける洪水ピーク時の,解析から求まる主流速と鉛直方 向の流速コンターおよび二次流の解析結果を示してい る.図より、反時計回りの明確な二次流が生じている ことが分かる. 図-10は、洪水ピーク前の底面における 解析浮遊砂濃度のコンターを示している. 浮遊砂濃度 は、船底形河道区間より上流側では低水路で濃度が高 くなっている.しかし、21.6km付近から流れが高水敷に 乗り上げる区間で低水路よりも高水敷で浮遊砂濃度が 高くなっており、高水敷を中心に浮遊砂が輸送されて



因う 21.2011頃町における一次加の府町和木(浜水し一)

2020年度 中央大学理工学部都市環境学科 卒業論文発表会要旨集(2021年2月)



図-13 21.2km 地点における実測と解析の横断面形の比較

いることが分かる.図-11は図-10と同時刻の底面におけ る乱れのコンター図を示している.底面の乱れは低水 路だけではなく、細粒土砂の堆積がみられる河岸斜面 付近においても大きくなっている. 乱れが大きい場所 では、その分大きな鉛直方向流速が発生するため、河 岸付近の細粒土砂の舞い上がりが生じており、この機 構を表現できている.図-12は洪水前後の解析河床変動 コンター図を示している.船底形河道区間においては, 流れが高水敷に乗り上げている付近で土砂の堆積量が 多くなっている.実測と解析結果の横断面形を比較す ると(図-13),解析結果は高水敷の河岸際に土砂が堆積す る傾向を説明できているが、実測よりも堆積量がやや 大きめに算定されている.以上の事実は,船底形河道 が浮遊砂を舞い上げるというよりも低水路曲率が二次 流を引き起こし、二次流と乱れによって浮遊砂を巻き 上げていることから、低水路曲率について十分な配慮 が必要である.

5. まとめ

本解析法は底面での乱れの非平衡性を考慮すること で,乱れの強さに応じた河岸斜面付近の浮遊砂の巻き 上げ量を評価しており,船底形河道に改修した赤地地 区における細粒土砂の堆積現象をほぼ説明することが できた.すなわち,赤地地区の船底形河道は,洪水流 に対する低水路線形の関係から,主流が高水敷に乗り 上げ,さらに反時計回りの二次流の発達により,低水 路と高水敷の境界付近に細粒土砂が輸送され,堆積が 生じ易くなっていることが分かった.以上の考察より, 高水敷際に堆積の生じにくい管理し易い船底形河道の 設計を行うためには,河道断面形だけではなく低水路 線形に対する流れと土砂輸送について十分に考慮する 必要がある.

参考文献

- 1) 笹木拓真,宮原幸嗣,福岡捷二:複断面から船底 形河道への改修による洪水流況及び低水路河床高 の変化,河川技術論文集,第20巻,pp.277-282, 2014.
- 内田龍彦,福岡捷二:浅水流の仮定を用いない水 深積分モデルによる底面流速の解析法,水工学論 文集,題56巻,I_1225-I_1230,2012
- 3) Takahisa Gotoh, Shoji Fukuoka : Development of bed variation calculation method considering nonequilibrium sediment motion and interaction between bed load and suspension : application to river mouth sandbar with large-scale topographic changes due to flood, 22nd IAHR-APD Congress, 2020.