指導教員 冨永晃宏 教授

1. <u>はじめに</u>

木曽川の河口から 37km 地点では、大規模な深掘れ が確認され問題視されてきた.加えて現在では 38km 地点においても同様の深掘れが確認され上流側に拡大 を続けいる.この深掘れの形成過程として、まず、粘 土層が侵食され砂層が露出することにより砂層の河床 低下が発生し、段落ちが形成される.この段落ち部の 側岸付近に鉛直軸を持つ平面渦が発生することにより 深掘れが進行すると推測されている.また、平面渦の 形成には砂州と河岸凸部の存在が影響していると考え られる.このメカニズムを解明し、深掘れの拡大の抑 制を検討するため、段落ち深さ、砂州、河岸凸部と平 面渦の関係を実験と計算により調べた.

2. <u>実験方法</u>

実験水路は、長さ12m,幅0.6mの勾配可変水路を使用 し,水路勾配 I=1/1000 とした.水路鳥瞰図を図-1 に示 す. 実験は移動床実験で、水路上流から 6~8m 付近に **図-1** に示すような平坦河床から現地の深掘れを再現 した勾配 1/3 の傾斜を有する段落ち部を経て、段落ち 部と同勾配の段上がり部を設けている.また,平面渦 発生のきっかけとなる側岸の凸部を段落ち部直前の左 岸部に図-1のような直方体を設置した.砂州無しのケ ースでは、凸部は水路の構造上設置せず、図-2のよう に砂州を模した高水敷を取り除くことで水が流れるよ うにした. 段落ち深さは 4 号砂(平均粒径 0.611mm) を用いて図-1のように斜面段落ち部を有する 40cm 幅 の箇所に敷き詰めていき変化させた. 流速計測は2成 分電磁流速計を用い、サンプリング周波数 50Hz で 4096 個のデータを取得して解析を行った. x 座標, y 座標の原点は、ともに段落ち部直前の右岸とした. 測 定方法は,一定高さで縦横断方向に 10cm 間隔で平面 的に計測を行い、両岸付近は 1.5cm 離れた点において 測定した.鉛直方向へは順次高さを下げていき,水面 から 1.5cm を水面付近,半水深,河床から 1.5cm を底 面付近として3断面で計測した.流量は現地の観測結 果からフルード数,流量を算出し,フルードの相似則 を用いることで決定した.また,砂州無しのケースで は、砂州有りのケースと段落ち部での流速が同程度に なるように流量を設定した.実験条件を表-1に示す. 以降、図表に示しているケース名では、凸部有りのケ ースを s , 無しのケースを ns , 砂州無しのケースを nh とし、断面は水面付近を suimen 半水深を han 底 面付近を teimen とする. 河床高は段落ち深さとして示 しており、末尾に値を示している.また、結果の図は 特徴が顕著ものを示している.

山本 翔大



3. 数值計算方法

水路実験と同じ実験水理条件で計算を行った.数値 計算は、河川シミュレーションソフト三次元ソルバー である iRicNaysCUBE を用いた.乱流モデルには二次 元非線形モデル k-ε モデルを、移流項の空間差分スキ ームには三次元精度 TVDMUSCL スキームを使用した.

また,同ソフトにおいて河床変動解析もおこなった.

4. <u>実験結果</u>

(1)渦の中心位置推移について(凸部有り)

図-3 に q=2.51/s 凸部有りの段落ち深さ-7.5cm,-2.5cm における水面付近の流速ベクトル図を示す. 凸部有り のケースにおいては、全ケースで渦構造が確認でき、 円筒状に発達していた. 渦の中心位置に着目すると, 段落ち深さが浅くなるにつれて左岸側上流部へ移動し ていることが確認できる.図-4に各段落ち深さにおけ る渦の中心位置をプロットした水路図を示す. なお, このデータはベクトル図から抽出したものである.こ の図から、渦の中心位置が水路上で左岸側上流部に移 動していることがより分かりやすく確認できる.また, 両ケースにおいてベクトル図から上流部付近で左岸側 に凸部によるものと推測できる偏流、右岸側に河岸の 水路幅収縮によるものと推測できる偏流が確認できる. 図-5 に y=38.5cm 水面付近における主流速縦断分布を 示す. 段落ち深さが浅くなるにつれて, 逆流域が小さ くなり左岸側へ縮小する傾向が確認できる. これは, 段落ち深さを浅くできれば、渦構造が小さくできる可 能性を示唆している.



(-2.5cm 左 水面, 右 底面 計算)

水面付近流速砂州有り(-2.5cm)

q=4.0l/s のケースも同様の傾向を示していた. (2)深掘れの傾向について(凸部有り)

図-6 に q=4.01/s 凸部有りの段落ち深さ-7.5cm,-2.5cm における底面砂模式図を示す. 両ケースともに右岸側 に深掘れが確認できるが-2.5cmのケースでは、左岸側 にも深掘れが確認できる. これは, 段落ち深さが浅く なるにつれて右岸からの偏流が底面付近まで続くよう になったためと考えられる. 深掘れ位置に着目すると 段落ち深さが浅くなるにつれて左岸側上流部に移動し ていることが確認できる.そこで,各段落ち深さ斜面 最下点における主流速分布をプロットしたもの、それ を水路上に示したものを図-7(a), (b)に示す. このグラ フから、段落ち深さにより主流速最大点が異なってお り,-2.5cmのケースでは値が大きい点が二か所存在し ていることが確認できる.水路上で確認すると、流速 最大点は深掘れ位置に対応しており、深掘れは底面付 近の流れにより発生していることが分かる.また,主 流速最大点はそれぞれ、凸部、河岸による偏流の位置 と一致し、偏流により深掘れが発生していると考えら れる.

(3)凸部の有無,砂州の有無の影響について

図-8に q=2.51/s 凸部無しの段落ち深さ-2.5cm におけ る水面付近の流速ベクトル図を示す. 渦構造が発達し ておらず, 凸部が無ければ渦構造は発達しにくいと考 えられる. 図は挙げていないが, 砂州を取り除いた場 合, 左岸からの偏流がなくなっていた. この結果から, 砂州を取り除くことで偏流の影響を弱められる期待が できる.

5. <u>数値計算結果</u>

図-9に q=2.51/s 凸部有りの段落ち深さ-2.5cm の水面, 底面付近における計算結果の流速ベクトル図を示す. 計算結果では,水面,底面付近において渦構造の発達 が見られ,円筒状の渦構造の発達という類似の特徴を 持っていた.しかし,渦の規模において計算の方がや や大きくなっていた.また,段落ち深さが浅くなるに つれ,底面付近で逆流を引き起こすような三次元的流 れが発生する傾向があり,これは,斜面に沿う流れが 底面付近まで続かなくなったからだと考えられる.

河床コンター(-2.5cm計算)

図-10に q=4.01/s 凸部有りの段落ち深さ-2.5cm にお ける河床コンターと底面付近ベクトルを示す.深掘れ の発生が確認でき,深掘れの再現が期待できる.しか し,実験と比べてその位置がやや右岸側に存在してお り,これは,ベクトル図から凸部による偏流が実験に 比べ右岸側に向かっていることが原因と考えられる.

6. <u>おわりに</u>

実験結果から,深掘れの拡大傾向についての考察と 抑制方法の検討を行う.先行研究から,底面掃流力の 増加による上流端部の崩落と深掘れの拡大が示唆され ている.今回の実験から渦の中心の推移が確認され, この知見から,拡大過程において上流端部が崩落した 際に深さの差異が生じ,浅い部分において渦構造が左 岸上流部に移動することにより深掘れが拡大しいてく ことが示唆される.また,今回の実験から,凸部が砂 州の河岸形状の変化によるものであること,コスト, 労力,時間などを考慮した場合,凸部を掘削すること が深掘れを抑制するための最善策であると考えられる.