指導教官 冨永晃宏 教授

#### 1.はじめに

木曽川の河口から 37 km 地点では,粘性土層の剥 離により露出した砂層が局所的に洗掘し,図-1のよ うな最大洗掘深 20 mの大規模深掘れが発生してい る.この大規模深掘れの発生により,周辺構造物へ の影響や生態系バランスの変化が懸念される.また, 粘性土層の剥離による局所洗掘は他の沖積河川でも 確認されているため,発生・拡大要因の解明が必要 である.深掘れ発生・拡大の要因は,①河岸凸部の 存在②平面渦③耐侵食性の粘性土層の下流に砂層が あることで,固定床から移動床へ遷移し,掃流砂量 のバランスが崩れること,とされているが,推測の 域を出ず,具体的な解決には至っていない.本研究 では,推測されている発生・拡大要因に着目し,PIV 実験をはじめとした模型実験と数値計算を行い具体 的な深掘れの発生・拡大要因について検討した.

### <u>2. 河岸凸部と河床段落ちが存在する流れ構造</u>

## (1) 木曽川深掘れの特徴

木曽川の深掘れ発生箇所では左岸と右岸に凸部が 張り出しており, 深掘れ上流部では表層の粘土層が 破壊されはく離されやすい水理条件であることが示 唆されている. 深掘れ部では大規模な平面渦が発生 しており,底層付近でも表層と同程度の流速が発生 していることが確認されている. 冨永らは河岸凸部 の影響を排除して、木曽川深掘れ部の模型河床を設 置した流速計測を行ったところ, 平面渦の形成を確 認した<sup>1)</sup>. また、直線水路の片側に淵を設けた実験 では、最深部で円筒状の平面渦が発生していること を示した<sup>2)</sup>. したがって, 深掘れが片岸に存在する ことで,平面渦が発生することが明らかとなったが, 深掘れの発生要因と、平面渦の役割については不明 なままである. そこで, より単純な条件において平 面渦が発生するか、また洗掘促進の有無について検 討するために、水路底面に段落ちが存在する水路に おいて、段落ち部上流側の側岸に凸部がある条件の 下で,流れ構造に関する実験を行った.

#### (2) PIV 実験

流れ構造の実験にあたり,長さ7.5 m,幅0.3 mで 勾配1/1000の長方形断面開水路においてPIV法によ り流速を計測した.実験水路は図-2 に示すように, 平坦路床から傾斜を有する段落ち部とトラフ部を経 て,段落ち部と同じ傾斜の段上がり部を設けている. ケース S3 は,左岸側の段落ち部直前に張り出し長さ3 cmの台形凸部を設置した.ケース NS は,段落ちだけ 久野 由雅



図-1 木曽川河口 37km 地点における河床コンター



	Discharge	Water	Channel	Mean	Froude	Bed	Step	Step	Trough	Convex
Case	Q (L/s)	depth	Width	Velocity	No.	slope	height	Length	length	span
		h (cm)	B (cm)	$U_m$ (cm/s)	Fr	I	$h_s$ (cm)	$L_s$ (cm)	L <sub>f</sub> (cm)	$d_c$ (cm)
S3							3.3	6.0	34	3.0
NS	2	2.6	30	25.64	0.508	0.001	3.3	6.0	34	-
SO							0.0	0.0	-	3.0

で凸部を設置していない.ケース SO は,段落ちを設けず平坦河床とし,左岸の凸部のみを設置した.実験 水理条件は表-1 に示す.x座標の原点は段落ち開始地 点とし,y座標の原点は右岸,z座標の原点は段落ち上 流端の平坦河床高さとした.

PIV 計測の流れの可視化には,直径 80 ミクロン,比 重1.02 のナイロン樹脂粒子を用い,厚さ約3 mm のシ ート状にしたグリーンレーザー光を開水路水平断面 に照射し,水表面からビデオ撮影した.1回の撮影で は段落ち部全体をカバーできないため,上流側と下流 側の2回に分けて撮影し合成した.

レーザー光の照射位置は、ケース S3 とケース NS では、5 mm 間隔で 11 断面 (z = -28 mm ~ 22 mm)、 ケース SO では 5 mm, 10 mm, 15 mm の 3 断面とした. この可視化画像は高速度カメラ (Ditect HAS-U1)を用 いて 1024×1024 (pixel)の画像を 1/200 s で撮影し、 画像計測には FlowExpert (カトウ光研) PIV 解析ソフ トを用いて流速ベクトル計測を行った.相互相関法に より画像を 24×24 (pixel)の検査領域で解析して、3200 個 16 秒間平均値の平面流速ベクトルデータを得た. (3) PIV 実験結果

ケース SO の z = 0.5 cm における実験結果を図-3 に 示す. 流速ベクトル図では変化が局所的であるため, 主流速コンターも一緒に示す. 凸部の背後で逆流がみ られ, x = 25 cm 付近で再付着している. 凸部の水はね 効果も小さく,主流域のx=0~15 cm で弱い加速域が 見られる.凸部背後以外は進行方向に流れており,河 岸に水制がある場合に見られる流れである.

次に、ケース NS の z = -2.8 cm, z = -0.3 cm における 平面流速ベクトルを図-4 に示す.下層となる z = -2.8 cm ではトラフ部の両岸にほぼ左右対称な逆流がみら れるが、平面渦の形成には至っていない.再付着点は x = 30 cm 付近で見られ、水路中心部の上流側では平行 に逆流が発生している.これより下流では両岸から中 央へ集まる流れが見られ、z = -0.3 cm に比べても流速 が遅く、掃流作用はないことが見込まれる.一方で z =-0.3 cm は、段落ち部上流端で中央から両岸に向かう流 れが見られるが下流域では流下方向にまっすぐ流れ ており、逆流は見られない.上層では流下方向に平行 な流れのみとなっていた.

ケース S3 の z = -2.8 cm, z = 2.2 cm における平面流 速ベクトルを図-5に示す.上層、下層ともに左岸側に 大きな平面渦が発生している. また, 凸部から水路中 心部にかけて偏流が発生し、流下に従って放射状に広 がっている. ケース SO やケース NS ではこのような 流れとならないことから, 凸部の下流に段落ちが存在 することにより, 凸部の水はねによる偏流が深い水深 に入ることで著しく増幅され、大規模平面渦を発生さ せることが明らかとなった. 図-6 にケース S3 の平面 渦の中心部に当たる x = 26.5 cm における主流速の横 断分布を代表高さについて示す. y=16.5 cm~29.5 cm の左岸領域では主流速は直線的に減少し、左岸近傍で 約-17 cm/s の逆流となっている. この分布から, 主流 速は鉛直方向にほとんど変化がなく、2次元的な円筒 状の強制渦が発生していることが分かる.木曽川 37 km 地点の深掘れ部でも下層部まで高い流速を維持し ていることが確認されており、その原因として凸部の 存在と段落ち部となるような洗掘形状であるためで はないかと推測される.次に段落ち部底面近傍の平均 主流速コンターを図-7 に示す. 主流速は図-5 でみら れる平面渦の外縁に沿って,下流に向かって増大し, x=26.5 cm でピークを取って下流に向かい減少してい る.底面近傍としては大きな値であり、この流れによ り掃流力が増大し、洗掘が発生することが予想される. 以上の結果から,河岸凸部と河床段落ちの存在によ り平面渦が発生し、底面近傍まで高い流速が維持され ることが分かった.この作用により、河床洗掘が発生 することが予想され、模型実験を行い確認した.

#### 3. 局所洗掘と河床段落ち発生要因の検討

まず,深掘れの発生要因として考えられる粘性土 層と砂層の境界の存在,河岸凸部の存在および段落 ちの存在のうち何が支配要因となるか,深掘れ形成 のプロセスを検討した.



実験水路は長さ 14 m, 幅 B = 59.3 cm の勾配可変 型開水路を使用し,水路勾配を I = 1/500 とした.実 験模型は図-8 のようにトラフ部まで凸部が張り出 した状態である.各座標原点は 2 と同様である.水 路模型条件を表-2 に示す.d5 は段落ちのみ,s10 は 凸部のみ,none は凸部も段落ちもないケースとした. 段落ちがある場合はトラフ部のみ移動床で,ない場 合は x = 0 cm  $\sim$ 70 cm が移動床となり,平均粒径  $d_m =$ 0.611 mm の一様砂を厚さ 6 cm で敷き詰め実験を行 った.水理条件は表-3 の該当するケースにあたる.

図-9 に河床高コンターを示す. d5 はほとんど河 床変動がみられない. PIV 実験におけるケース NS の底面では,段落ち部のみの場合,底層の流速が遅 く掃流作用がほとんどないことが見込まれていたが, 本実験の結果からも掃流作用がないことが明らかと なった. s10 では左岸側で最大洗堀深は 34 mm とな ったが,右岸側も洗堀が進行しており,全体に河床



が低下した. d5 よりも大幅に河床が低下している ことから,凸部が存在する方が掃流作用があること が明らかとなった.しかし,局所洗掘は発生しなか ったため,洗掘発生には段落ちも必要である.現地 では右岸側で粘性土層が広がっていることから,耐 侵食性の粘性土層が存在すると河床低下は進行しな いと推測される.

none をみると,固定床から砂層の境界でやや段落 ちが発生している.よって,耐侵食性となる固定床 から移動しやすい砂層へ移り変わることで掃流バラ ンスが崩れ,洗掘が進行することがいえる.ただし, s10 では河床低下がより進行していることから,凸 部を設置した方が河床低下の進行は速くなる.

以上の結果から,粘性土層から砂層の境界の発生 と左岸の凸部の影響により河床段落ちが発生するこ とが明らかとなり,この2つの作用により局所洗掘 が発生するのではないかと推測される.

#### 4. 現地を近似した凸部模型と河床段落ちの実験

# (1) 現地河道を近似した河岸凸部と河床段落ちの 移動床実験

凸部をより現地に近づけた上で、河岸凸部と河床 段落ちが存在する場合の河床変動実験を行い、凸部 形状や流量による影響について検討した.図-8と表 -2のように、凸部の上流側の張り出し角度を変化さ せて張り出し角度が急なものをケース s10、緩やか なものをケース s18として河床変動を見た.流量は 2パターン設定し、実験は表-3の s10q11.4h5, s18q11.4h5, s10q9.6h4, s18q9.6h4の4ケース行った.

図-10 に各ケースの河床高コンターを示す. s10q9.6h4 では段落ち後すぐに水路中心部から左岸 側にかけて最大洗掘深は 39 mm の楕円型の局所的 な洗掘(段落ち部の河床高さは-50 mm)が発生した. 最大洗掘位置は,図-7を参考にすると,最大流速の 位置に対応するのではなく,流速が下流に向かい増 加する,流速勾配の大きい位置に対応している. 凸 部角度が小さい s18q9.6h4 も左岸側で洗掘している が,洗掘開始位置が s10q9.6h4 よりも下流側に位置 し,最大洗掘深は 33 mm と小さくなっている.

流量を増加させた s10q11.4h5 は, 最大洗掘深が 44

表-2 水路模型条件

	Cannel	Step	Step	Trough	Convex	Convex	Convex	Convex
case	Width	height	Length	length	span	span	span	span
	B (cm)	$h_s$ (cm)	$L_s$ (cm)	$L_t$ (cm)	S (cm)	$d_l$ (cm)	$d_2$ (cm)	$d_3$ (cm)
d5		5	10	60	-	-	-	-
s10		-	-	-	10	5	16	18
none		-	-	-	-	-	-	-
s10q11.4h5	59.3	5	10	60	10	5	16	18
s18q11.4h5		5	10	60	18	5	16	18
s10q9.6h4		5	10	60	10	5	16	18
s18q9.6h4		5	10	60	18	5	16	18
s6q2.5h2.8		3.5	7	42	6	3.5	12	12.5
s12.5q2.5h2.8		3.5	7	42	12.5	3.5	12	12.5
s6q3.1h3.8	30	3.5	7	42	6	3.5	12	12.5
s12.5q3.1h3.8		3.5	7	42	12.5	3.5	12	12.5

表-3 水理条件

			I	I.	I.
case	Discharge	Water depth	Mean Velocity	Froude No.	Bed slope
	Q (L/s)	h (cm)	$U_m$ (cm/s)	Fr	Ι
d5					
s10	9.6	4	40.47	0.646	
none					
s10q11.4h5	11.4	5	38.45	0.549	0.002
s18q11.4h5	11.4	5	38.45	0.549	
s10q9.6h4	9.6	4	40.47	0.646	
s18q9.6h4	9.6	4	40.47	0.646	
s6q2.5h2.8	2.5	2.8	29.76	0.568	
s12.5q2.5h2.8	2.5	2.8	29.76	0.568	0.001
s6q3.1h3.8	3.1	3.8	27.19	0.446	
s12.5q3.1h3.8	3.1	3.8	27.19	0.446	



mm と洗掘が進行したのみで 流量による形状の変 化は見られない.一方,凸部角度が小さいと流量増 加により洗掘が減少し,全体に河床が低下した.

(2) 現地を近似した河岸凸部と河床段落ちの流れ 構造の把握

(1)において,流量,凸部の張り出し角度が異なる ことで洗掘形状に違いが出た.流れ構造が異なり洗 掘形状も変化した可能性があることから,PIV 実験を 行った.実験水路と計測方法,解析条件は2と同様で, 水路模型は図-8,表-2の s6q3.1h3.8, s12.5q3.1h3.8, s6q2.5h2.8, s12.5q2.5h2.8 とした.水理条件は表-3 に 示している.移動床実験と全く相似の条件ではないが, 流量と凸部の違いによる流れ構造の違いを把握した. レーザーは開水路水平断面に照射した.

図-11 に各ケースの底面近傍と水面近傍の平面流 速ベクトルを示す. s6q2.5h2.8 では底面近傍におい て左岸下流で平面渦が発生している. 偏流は水路中 心から右岸に向けて発生しており、それより左岸で は渦を巻くように逆流となっている.水面近傍では, 偏流は凸部上流の張り出しの延長線上に発生してお り、平面渦はより明確に左岸いっぱいに発生してい る. 凸部角度が小さい s12.5q2.5h2.8 の底面近傍では 偏流発生位置は左岸の下流に移っている.凸部の張 り出し角度が違うことで偏流の発生位置が異なり、 局所洗掘発生位置が異なったものと考えられる.下 流左岸では、水路中心部から左岸に向けて弧を描いて 流れているが、その後は逆流のみで順流とはならず平 面渦とはならなかった.一方で水面近傍になると左 岸に平面渦が形成される. 偏流は s6q2.5h2.8 ほど集 中していないが、凸部上流張り出し角度が弱まった ためであると考えられる.

流量を増加させた場合をみてみると, s6q3.1h3.8 で は s6q2.5h2.8 と大きな変化は見られない.角度の小さ い s12.5q3.1h3.8 では底面で複雑な流れとなっており, 上流側では偏流は発生せず,両岸付近では壁面から水 路中心に向かうような逆流,水路中心付近では水路中 心部から両岸に向かうような流れとなっている.凸部 背後では x = 24.5 cm を中心として小さな渦がみられ るが,左岸側で大規模な平面渦は形成されておらず, 他ケースとは大きく異なる流れとなった.水面近傍に なると弱い平面渦が発生する.流量が大きく,凸部の 張り出し角度が緩やかであると,底面近傍では偏流や 大規模平面渦が発生せずに複雑な流れ構造となり,洗 掘へと結びつかなかったのではないかと推測される.

## <u>5. まとめ</u>

本研究では河岸凸部と河床段落ちに着目して実験 を行った結果,大規模な平面渦と偏流を形成すること, そして一定流量を超えず,凸部上流張り出し角度が大 きい際に局所洗掘が発生することが明らかとなった. 本研究で得られた知見から,以下のような深掘れ形成 のメカニズムが推測される.



図-11 各ケースにおける平面流速ベクトル

- 出水と左岸凸部の影響で底面せん断力が大きく なり粘性土層が上流側まではく離する
- 耐侵食性の粘性土層から砂層の境界が発生し、左 岸凸部と砂層の侵食により段落ちが発生
- 3) 平面渦が発生し底層まで大きい流速を保つことで掃流力が増大し, 偏流が下流の深い水深に入ることで著しく増幅され局所洗掘が進行する

しかし,凸部と段落ちがある場合に平面渦と偏流が 発生する理由,洗掘箇所における平面渦の維持に関し ては具体的に解明できていないため,条件を変えた実 験と3次元数値計算によるさらなる検討が必要となる.

参考文献

- 富永晃宏,佐々直彦,原悠二,久野由雅:木曽川に おける大規模深掘れ周辺の3次元流れ構造,土木学 会論文集 B1(水工学) Vol.74, No.4, I 643-I 648, 2018.
- (2) 富永晃宏,橋本直彦,松本大三,島田譲治:片側に 淵を有する直線河道の3次元流れ構造,応用力学論 文集, Vol.10, pp.825-832, 2007.