指導教員 冨永晃宏 教授

1. はじめに 木曽川では,砂利採取やダムの建設に 伴い土砂供給量が減少し,河床低下が確認されている. またいくつかの箇所では河床低下に伴い粘性土の露 盤化,剥離により露出した砂層の局所的な洗掘が発生 しており,最大20m程度の深掘れも確認されている. このような洗掘の拡大は周辺の構造物の不安定化や 破損を招く可能性があり,他の河川で発生することも 懸念される.本研究では,木曽川河口から37km地点 における特に洗掘深の大きい箇所を対象とし,粘性土 の剥離要因を検討する. 図-1 で確認できるように対 象区間の右岸側と左岸側の突出部をモデル化し,流路 の収縮が洗掘にどのような影響を与えるかに着目し て移動床実験と数値計算により検討した.

2. 実験方法 実験水路は長さ 14m, 幅 B=59.3cm の 勾配可変型開水路を使用し、水路勾配 I=1/1000 とし た.実験は移動床実験で、平均粒径dm=0.611mmの一 様砂を厚さ11cmで敷き詰め実験を行った.上流から の土砂供給を行っていない.以下,現地を模した河岸 の張り出し部を右岸側水制,左岸側水制と記述する. 設置する水制は高さ 10cm, 厚さ 3mm のアルミ板を組 み合わせ、右岸側から張り出し角度が 60°、左岸側か ら 30°となるように設置した.水制設置箇所は右岸側 水制と左岸側水制の最大張り出し部が 20cm 重なるよ うにした. 張り出し長さ La, Lb は可変とした. 流量 はインバータモーターにより調節し,流量 Q=8.5lit/s の際に移動床区間の上流端で水深 h=5cm となるよう に調節した. ここで, 平均流速 Um=28.7cm/s, フルー ド数 Fr=0.41 である. 通水開始から 120 分後の河床の 高さをレーザー距離計を用いて x 軸方向に 1cm 間隔, y軸方向に 0.5cm 間隔に計測した. 左岸側水制 2 つの 水制の位置関係を図-2に、実験ケースを表-1に示す。



図-1 木曽川河口 37km 地点

表-1 実験ケース

	<i>La</i> (cm)	<i>Lb</i> (cm)
case1	15	6
case2	15	0
case3	6	15
case4	0	15
case5	12	6

原 悠二



図-2 水制の位置関係

<u>3. 実験結果</u> 図-3 に case1, case3, case5 の河床形状 コンターを示す.

casel については、張り出しの大きい右岸側の剥離 の影響が強く,水路流速が加速され右岸側水制周辺で 洗掘が発生していることがわかる.特に右岸側水制上 流側では最大 10cm 程度の洗掘が見られた.また,流 路中央付近では最大 2cm 程度河床低下している.右 岸側水制背後では洗掘箇所の土砂が掃流砂として遷 移し、堆積していることが確認された.一方、左岸側 では堆積は見られず,張り出しが大きい右岸側水制の 水はね効果が左岸まで到達していることが推察され る. 左岸側水制上流端付近でも洗掘は見られるが, 洗 掘深は最大 4cm 程度で右岸側ほど剥離流の影響は出 ていない.次に case3 について,洗掘深は左岸側で最 大 4.5cm, 右岸側で 9cm 程度となっている. 左岸側よ り右岸側で洗掘深が大きくなっていることより,張り 出し長さよりも角度が水制回りの流れに影響を与え ることが推察される. 流路中央付近では, case1 と同 様に 2cm 程度の河床低下が確認された.水制背後で はどちらも堆積が確認できた. case5 についても,右 岸側, 左岸側共に剥離流による洗掘が見られ, どちら も水制上流側のエッジ部に洗掘が生じている.右岸側 水制付近では最大 8cm 程度の洗掘が確認できた.

いずれのケースも右岸側剥離流の影響が強く,張り 出し角度が水制回りの流れ,および洗掘深の支配要因 となることが推察される.そこで,張り出し長さは case5 と同様にし,右岸側水制の角度を 30°にして実 験を行った.結果を図-4 に示す.流路全体で洗掘深 が小さくなっており,右岸側の洗掘は case5 よりも浅 い洗掘となった.流路中央の洗掘深も小さくなってお り,右岸側水制の剥離流が弱くなったことにより流路 全体の洗掘深が小さくなっていることが推察される.

本実験ではそれぞれ張り出し部先端付近の局所洗 掘が支配的となり,現地における水路中央のみにおけ る洗掘を再現することはできなかったが,流路中央に 流れが集中し河床低下が生じることは確認できた.



<u>4. 数値計算と固定床実験</u> 狭窄部における底面せん 断応力の変化を検討するため水深平均の k- ϵ モデルに よる計算を試みた. 図-5, 図-6 に数値計算で得られ た case5 での水制の影響が及ばない断面での τ_{bx} の平 均値で無次元化した τ_{bx}/τ_{bx} , τ_{by}/τ_{bx} のコンターを示す.

 $\tau_{bx}/\overline{\tau_{bx}}$ は,右岸側水制の水はねによって水制前方で 大きくなっていることが分かる.両岸水制の水はねに よって流路中央付近に流れが集中し,高い値を示して いる.最も高い値は左岸側であり,右岸側水制の剥離 流が左岸側まで到達していることが推察される.一方, 右岸側水制背後では $\tau_{bx}/\overline{\tau_{bx}}$ が負の値を示しており,逆 流域が存在することを表している.

 $\tau_{by}/\overline{\tau_{bx}}$ の値が大きい箇所と洗掘箇所はよく一致しており,横断方向の流れの変化が大きい箇所で洗掘が発生し,水はねと狭窄の影響で加速された流れにより洗掘が拡大していくと考えられる.

固定床実験と数値計算の case5 における流速を比較 し数値計算の精度を検証する.固定床実験と数値計算 による流速ベクトルを図-7 に示す.実験,数値計算 共に最大流速は x=60cm, y=15cm 付近で,最大洗掘深 が確認できた箇所と一致する.流速分布の傾向は概ね 再現できている.しかし,実験では最大 40cm/s であ るのに対し計算では 50cm/s 程度まで確認できる.こ れは数値計算の粗度係数を大きくすることや,流量を 実験と同様に与えることができれば改善されると考 えられる.多少の差異はあるものの,数値計算の整合 性を確認することができた.

河床変動計算で,流砂量式は Mayer-Peter-Muller の式を,無次元有効せん断応力は芦田・道上の式 をそれぞれ適用した.図-8 に河床変動計算結果を 示す.洗掘の発生箇所は実験と一致するが,実験 では見られなかった水制背後の堆積が存在する. これは,実験より狭窄部の流速が速く計算されて いることで掃流砂が増大し,水制背後の低速域に 堆積したことが考えられる.洗掘深は実験結果よ り小さく,洗掘は流下方向に拡大している.実験 のように水制前面の局所的な洗掘は計算できてお らず,改善の余地がある.

5. おわりに 水制によって流路が収縮する際,流れ と洗掘深の支配要因となるのは水制の張り出し角度 である.また,流路の狭窄による洗掘深の増大も確認 された.数値計算は,河床変動計算に関しては水制前 方での局所洗掘の計算には改善の余地がある.現地で 見られる流路中央の深掘れを再現するには至らなか ったが,底面せん断応力は狭窄により流路中央で高い 値を示し,粘性土剥離の原因となっている可能性があ る.今後は河床地形や河床材料の影響を考慮し,粘土 層を模した実験水路での移動床実験や突出部のモデ ルの改善,新たな条件を付した数値計算による検討を 通して,深掘れの発生要因を解明していきたい.