指導教員 冨永晃宏 教授

1. はじめに 昨今,多自然川づくりの一環として人工的 にも作られているわんどは、土砂堆積抑制・内部水質悪 化抑制のために、形状や内部勾配・内部河床の高さを変 化させたり、開口部を制御したりすることで、その流れ 構造を解析した研究が進んでいるが、実存するわんど内 はより複雑な地形を有しており、地形形状が流れ構造に どのような影響を与えるのかは明らかになっていない. そこで本研究では3次元数値計算によりわんど形状や内 部地形が流れに及ぼす影響について検討した.

2. 計算方法 まず河川流シミュレーションソフトウェア iRIC の3 次元計算ソルバーの NaysCUBE を用いて,実験 結果が得られている形状変化の影響について計算の再現 性を調べた. その結果再現性が高い形状を選別して内部 地形変化の影響について計算を実行した.計算条件を表 -1 に示す. 2 つの計算水路は,長さ 3m,幅 0.3m,勾配 1/800 の水路に,幅 150mm,高さ 40mm の高水敷を設定 し、上流から1.230m離れたところから高水敷を設置して わんどを形成した.水理条件として、非越流と越流の場 合を設定し、非越流の場合は下流端水深を 35mm、流量 は 0.00117m³/s, 越流の場合は下流端水深を 60mm, 流量 は0.00333m³/sとした. なおこの数値は先行論文¹⁾の実験 と比較するために同一条件としたものである. 格子は X 方向, Y 方向とも 1cm ごと,水深断面は 5mm で 1 断面 とした.形状変化計算で用いたわんどの平面形状を図-1 に示す.

地形変化計算では、形状変化計算において平面合成流 速Uaの実験と計算の差を実験と計算の値で除してともに 0.16 以下となるものだけを地形変化計算の対象とする形 状とし, 各わんど内において実際のわんど土砂堆積地形 を参考とし図-2に示す地形変化を設定し、計算を実行し た.

☆ □ 引昇木汁				
	Q(1/s)	H(mm)	h(cm)	Um(cm/s)
非越流時(L)	1.17	35		22.29
越流時(h)	3.33	60	2.0	27.75
450mm 300mm				

計笛冬川



図-1 形状変化おける形状とケース名

2-3h 10mm E1 15mm E2 10mm 5mm 0mm

図-2 地形変化における地形とケース名 また「わんど内の水質悪化防止」と「わんど内の静穏域 確保」に注目して解析を行った. 前者を評価するため, わんどの上下流端を結ぶラインを境界面とし、**Z=20mm** について式(1)²⁾で定義された質量交換率 M を使用した.

$$M = \frac{1}{\rho U_{maxL}} \int_0^L \rho \overline{|V|} \, dx \tag{1}$$

ここに, ρ: 水の密度, U_{max}: 最大主流速, L: 開口部長, V:時間平均横断流速となる.値が大きいほど、水交換が 活発であることを示す.また,後者を評価するためZ=20mm におけるわんど内の平均合成流速 Ua を用いた.

$$Ua = \frac{1}{n} \sum_{i=1}^{n} \sqrt{U^2 + V^2}$$
(2)

ここにU:時間平均主流速,V:時間平均横断流速となる.

計算結果と考察

(1) 形状変化計算 流れ構造を見ると, 非越流をでは再現 性が高かったが、越流での実験結果は複雑な流れをして おり、計算との不一致が目立った。特に水平断面 Z=5mm において2hを除いたケースで現れた放射状の流れが計算 では再現できず,また Z=40mm において 1h を除いたケー スでは、開口部からの流れと下流側高水敷にぶつかった 流れが中央部で固まるような流れ構造が計算では再現で きなかった. しかし、Z=20mm における M および Ua は 越流と非越流で実験結果の再現性が大きく変化しなかっ た.これらの実験結果と計算値の比較を図-3に示す.Ua については2hで過小評価,他はほぼ実験の傾向と一致し ている. M については 1L で過大評価, 2-3L で過小評価を なった.



図-3 形状変化: MとUa(Z=20mm)

(2) 地形変化計算 地形変化計算の結果として Z=20mm における平面ベクトルを図-4,5に示す.また,図-6に 地形変化計算における M と Ua の値を示す. どの地形変

松浦 愛 化においても、Uaに大きな変動は見られなかった. (a)E1 2-1h, 2-2hについては水平断面、鉛直縦断面を見 ても流れ構造に大きな変化は現れず、よどみ領域は地形 変化後も存在している. M, Ua に関して見てみると、 2-3hでは開口部での流入領域が拡大している.

(b) E2 上流側高水敷の壁面の向きが2-1hのみ異なるが, M の値で見れば2-3hの形状のみ,地形変化でわずかに大 きくなった.2-3h では地形変化前まで,Z=40mm,Y=10 ~100mmにわたって上流側高水敷からきた流れが壁面と 直角をなす向きになっていたが,地形変化後では開口部 に近いY=140mmから流入速度が現れている.これによ り地形変化において流れ構造が変化し,水交換機能が高 まるのは地形変化が起こった領域と下流側高水敷の形状 が相関していることがわかる.

(c)E3 3形状に関してその地形変化により、剥離を伴う 横断渦が地形変化領域に現れ、下流部側高水敷に向かう 流れと、上流側高水敷に向かう流れが形成されている.

そのため、上流側高水敷からきた流れが地形変化領域を 通過した直後、流れ方向を壁面と直角をなす向きから X 方向に変えている. 2-1hの形状では、Z=20mmにおける 平面渦が地形変化後やや開口部へ近づき、開口部からの 流入が増えている. また 2-2h、2-3hの形状では Z=20mm において生じていたよどみ領域が縮小され、わんど上流 側奥部に平面渦が形成された.

(d) E4 2-1h の形状では、Z=5mm において形成されてい た平面渦の渦中心がよりわんど上流端開口部付近に移動 しており、2-2h、2-3h の形状では、地形変化後よどみ領 域がなくなっている. E3 の地形変化の結果と同様に、す べての形状において Z=40mm では中央凹部を通過したと ころで、流速方向が壁面と直角をなす向きから X 方向に 変化し、凹部においても剥離を伴う横断渦が発生し、Y= 70mm において横断流が形成された.また、Y=40mm か ら下流側高水敷に乗り上げる流れが強まった.

地形変化計算では、河床が最大 15mm 上昇するだけで も内部の流れ構造に変化した.また、わんど中央の河床 が隆起、あるいは沈降することで、剥離をともなう横断 流が生じ、上流側高水敷からの流れ方向を変化させる. Uaに関してはほぼ地形変化前後で大差はないとし、Mの みで評価すると、各形状において地形変化の影響差が異 なる.先行論文の土砂堆積実験をみると、2-lhでは El, 2-2h・では El と E4, 2-3hでは El と E2 の地形変化を合 わせたような堆積形状になるため、2-2h の形状が土砂堆 積後も水交換機能を維持しているといえる.

4. おわりに iRIC におけるわんどの流れ構造の計算は 非越流時の方がより再現性の高い結果となったが、Mや Uaの値はともに大きな再現性を持つのは越流時であるこ とがわかった.また、今後は、地形変化で実行した地形 パターンを実験でおこない、再現性を調べることも重要 である.





図-6 地形変化計算での M と Ua の比較 (Z=0~35mm 平均) 参考文献

- 1)米山彩貴:様々な形状を有するわんどの流れ構造と土砂堆積, 名古屋工業大学 卒業論文 2009 年
- 2) 禰津家久・鬼束幸樹・池谷和哉・高橋俊介:わんど形状が河川 に及ぼす影響に関する水理学的研究,応用力学論文集,vol.3, 2000 年