安定した砂礫河川低水路の平均スケールと無次元掃流力について

九 州 工 業 大 学 工 学 部	学生会員	池田	隼人	九 州 工 業 大 学 大 学 院	フェ	ロー会	員	秋山壽	事一郎
九 州 工 業 大 学 大 学 院	正 会 員	重枝	未玲	九 州 工 業 大 学 大 学 院	学	生 会	員	和田	浩輔
国土交通省九州地方整備局	非 会 員	伊藤	嘉徳	国土交通省九州地方整備局	非	会	員	野口	聡介
国土交通省九州地方整備局	非 会 員	安武	環	国土交通省九州地方整備局	非	会	員	永谷	恵一

<u>1.はじめに</u>

本研究は,山本がまとめた国内の河川に関する資料(以下「山本の資料」という)¹⁾, Parker がまとめた海外の河川 の資料(以下「海外河川の資料」という)²⁾,および九州の3つの一級河川(遠賀川,緑川,白川)の資料(以下「九州3 河川の資料」という)の3資料に基づき,経年的に安定した低水路の平均スケールと無次元掃流力の評価を行うとと もに,得られた無次元掃流力の関係を2012年7月出水前後の遠賀川河道に適用し,検討を加えたものである. 2.安定した低水路の平均スケールと無次元掃流力 -s

河岸部を無視した低水路に等流理論(*Q*=*AU*, τ=ρghI,抵抗則)を適用すると,式
(1)が得られる.式(1)に動的平衡条件を付加すれば,τ_{*S}=u_{*S}²/(sgd_R)とu_{*S}=(ghI)^{1/2}よ
り h/d_Rの関係が式(2)のように得られ,式(1)と式(2)より B/d_Rの関係が式(3)のよう
に求められる.以下では,このようにして得られた式(2)と式(3)を"安定河道の式

"という.秋山ら³⁾が得た式(4)のレジーム則を満たす条件と式(1)より,低水路の平均スケールに関する関係式が式(5)と式(6)のように得られる.以下では,式(5) と式(6)を"安定河道の式"という.安定河道の式とより,安定した低水路の無次元掃流力_{でs}の関係が式(7)のように求められる.

3.考察

(1) レジーム則を満たす条件 と河床勾配 / の関係

図-1 は α と I の関係について調べたものである. 同図から わかるように,山本の資料のセグメント1のデータのうち, 破線で囲った8データは他のデータと傾向が大きく異なって いる.これら8データは B/h が数百の複列砂州~うろこ状砂 州の領域のデータとなっており,またそれらの無次元掃流力 τ_{*s} は無次元限界掃流力と同じかそれに極めて近い値となっ ている.これより,平均年最大流量が必ずしも河道形成流量 とはなっていない可能性が推察されることから,これらの傾 向の異なる8データを除いてαと I との関係を定めれば,国内 外の河川を問わず,式(8)で表すことができる⁴⁾.

式(8)の K 値は次の 3 つの評価法を用いて検討した. 各資料と各河川を区別し,各セグメントの平均値を用いた"評価法", 各資料および各河川を区別し,各セグメントグループ(図-2の破線で示すセグメント1と2-1のグループとセグメ



表-1 式まとめ



ント 2-2 と 3 のグループ)の平均値を用いた"評価法", 各資料および各河川を区別せず,各セグメントグループの平均値を用いた"評価法".なお紙面の都合から評価法, の結果は割愛した.

(2) 河道の平均スケールの検証

図-3 は安定河道の式 から得られた河道の平均スケール(h/d_R, B/d_R)の予測値を検証したものである.予測値は全体的な傾向を良好に予測できているものの,ややデータの散らばりが大きい.一方,図-4 は安定河道の式 と評価



法 の K 値を用いて得られた予測値を検証したものであり,安定河道の式 の予測結果より散らばりが小さくなっていることが確認できる.

(3) 安定した低水路の無次元掃流力 *の予測式と実用式

図-5 は式(7)と評価法 の K 値を用いて得られた T*S の予測値を検証したものである.図-6 の山本が得た経験則⁵⁾と比較すると,データの散らばりが大幅に減少していることが確認できる.

ー般に ϕ は平均水深hがわかっている場合は簡単に求めることができるが,hが不明な場合はトライアンドエラーよりhを求め, ϕ を推定する必要がある.この理由から,式(7)が河道形成流量Qで表されていることを踏まえて,河床波せん断抵抗を考慮した岸・黒木の抵抗則⁶⁰を用いて式(7)を書き換えると,砂堆~平坦河床の範囲において±5%程度の誤差で式(7)は式(9)のように近似できる.ただし,遷移 ではこの精度で近似できない.ここで,係数Cは河床波の状態で異なり,岸・黒木の抵抗則の係数とs=1.65を用いれば,砂堆 では0.45,砂堆 では0.29,平坦では0.32程度となる.図-7は,式(9)において全資料を用いて推定したC0.28および式(8)に評価法 のK値を用いて得られた τ_{*S} の予測値を検証したものである.これより,式(9)は式(7)より若干予測精度が低下するものの,図-5で見たものと大きな違いはないことがわかる.

<u>4.遠賀川における出水前後の無次元掃流力。</u>

図-8 は 2002 年と 2012 年に実施された遠賀川における縦横断測量と河床材料調査に基づき,出水前後の たっについ て調べたものである.これより,式(7),式(9)による予測値の違いはわずかであり,両式は河道縦断方向の たっの変 化を良好に予測していることが確認できる.出水前後での たの変化については次のようなことが確認できる. 35km,37km 地点では,出水による局所洗掘(図中の)の進行により, d_R が小さくなり,たか たっより大きくなって いる, 彦山川合流点下流の 15.8~17.6km にかけては,2012 年7月出水が彦山川流域を中心とした降雨であったた めに,出水後の d_R が 3 倍程度大きくなり,出水後の たが小さくなっている.

<u>5.まとめ</u>

本研究では,経年的に安定した低水路の平均スケールと無次元掃流力 τ_{*S}の定量的な評価を行い, τ_{*S}が式(7)あるいは式(9)で与えられること, 遠賀川を対象とした検討により, τ_{*S}を用いて局所洗掘箇所など河道管理上注意を要する箇所を特定できることを示した.

参考文献:1) 山本:河道特性論,土木研究所資料,第2662号,1988.2) Parker,G:1D SEDIMENT TRANSPORT MORPHO-DYNAMICS with applications to RIVERS AND TURBIDITY CURRENTS, http://hydrolab.illinois.edu/people/parkerg/morphodynamics_e-book.htm 3) 秋山ら:砂礫河川の平均スケールと動的平衡条件,土木学会論文集B1(水工学),2014.4) 秋山ら:安定した砂礫河川低水路の無次元掃流力について,土木学会論文集B1(水工学),2015(掲載予定).5) 山本:沖積河川 -構造と動態-,技法堂出版,2010. Vol.70, No.4, I_1051-I_1056,2014.6) 岸ら:移動床流における河床形状と流体抵抗(),北海道大学工学部研究報告,第67号, pp.1-23,1973.