利根川・江戸川分派点を含む区間における流量 ハイドログラフと粗度係数・樹木群透過係数の評価

EVALUATION OF HYDROGRAPH OF FLOOD DISCHARGE AND ROUGHNESS COEFFICIENT AT THE BRANCHED SECTION IN THE TONE RIVER AND THE EDO RIVER

福岡捷二¹·渡邊明英²·田端幸輔³·風間 聡⁴·牛膓 宏⁵

Shoji FUKUOKA, Akihide WATANABE, Kousuke TABATA, Satoshi KAZAMA and Hiroshi GOCHO

¹7ID- 工博 Ph.D 中央大学研究開発機構教授(〒112-8551 東京都文京区春日 1-13-27)
2 正会員 博(工) 広島大学大学院助教授 工学研究科 (〒739-8527 広島県東広島市鏡山 1-4-1)
3 学生会員 広島大学大学院 工学研究科 社会環境システム専攻 博士課程前期(〒739-8527 広島県東広島市鏡山 1-4-1)
⁴国土交通省関東地方整備局 利根川上流河川事務所 調査課長(〒349-1198 埼玉県北葛飾郡栗橋町 2-19-1)
⁵国土交通省関東地方整備局 江戸川河川事務所 調査課長(〒278-0005 千葉県野田市宮崎 134)

It is very important to estimate the roughness coefficient distribution and evaluate the hydrograph of flood discharge in a river. Authors have developed a new method that evaluates accurately them in recent studies. However, we must clarify where observation points are proper to obtain the roughness coefficient distribution in a river. This study aims to estimate the discharge hydrograph accurately by the two- dimensional unsteady flow analysis, and examine propriety of observation points and the difference of roughness coefficient distribution in two floods at the branched section in the Tone river and the Edo river. It is shown that we can obtain the accurate discharge hydrograph in the branched section by this method, and the distribution of averaged roughness coefficient is decided based on observed water surface profile at the points that roughness characteristics are appeared.

Key Words: river diversion, flood flow, water surface profile, flood discharge hydrograph, roughness coefficient

1.序論

河道の粗度係数と樹木群透過係数の分布を適切に 評価し,洪水流量ハイドログラフを精度良く見積も ることは,治水計画上重要な意義を持つ.これまで 福岡らは,江戸川と円山川において,洪水観測で得 られた流量ハイドログラフと水面形の時間変化を二 次元不定流解析に基づいて解析することにより,精 度の良い流量ハイドログラフを推算する手法を提言 している^{1).2).3)}.この手法により,河川合流部のよう な場所においても洪水流を精度良く計算可能であり, 利根川・渡良瀬川合流部において流量ハイドログラ フが精度良く推算されている⁴⁾.

本手法は、所与の河道の平面形と横断形に対して、 わずかな誤差で大きな水位変動を引き起こす流量よ りも、観測精度の高い水面形の時間変化を拘束条件 として、運動方程式と連続式に基づいて解析するこ とで、誤差が含まれている観測流量ハイドログラフ を時間的に精度良く補間するものである.同時に、 本解析手法の適用によって,対象とする河道の粗度 係数と樹木群透過係数の分布を適切に評価すること ができる.このためには,水面形の観測が不可欠で あり,粗度係数と樹木群透過係数を決定するための 適切な水位観測場所と,粗度係数と樹木群透過係数 の代表的な値について検討が必要である.

そこで本研究では,利根川・江戸川の分派点での 流量配分を適確に求めるために,適切な粗度係数と 樹木群透過係数を算定することを目的とする.この ためには,過去の大小様々な規模の洪水に対して本 手法を適用し,粗度分布の代表的な値を定量的に検 討する必要がある.本論文では,洪水の発生時期が 近く,同程度の流量規模であった平成16年8月の台 風22号と,同年9月の台風23号について,時空間 的に細密に観測された水面形の時間変化を再現する ように二次元不定流解析を行う.これにより,利根 川・江戸川の分派区間における流量ハイドログラフ を推算する.更に,粗度係数と樹木群透過係数分布を 適切に決定するための水位観測場所と,対象とした



二つの洪水における粗度係数と樹木群透過係数の値 について検討する.

2.解析方法

解析方法は,図-1に示すように,渡邊・福岡らの 方法と同様であり,参考文献1),2)で詳しく述べられ ているため,ここでは分派点の処理方法についての み説明する.

分派点の処理方法の概念図を図-2 に示す.分派点の処理については,河道分割を用いた並列計算と同様の方法を採っている⁵⁾.利根川メッシュは,分派点で壁面の境界条件を外しており,江戸川メッシュは,上流端のξ'方向2メッシュ分を利根川分派点に



表-1 計算ケース

	case1		case2	
対象洪水	台風22号	台風23号	台風22号	台風23号
用いる水位データ	全ての観測水位		利根川:120,121,122,123,124,125km	
			江戸川: 59,58.3,57.75km	

表-2 各ケースにおける粗度係数と樹木群透過係数の分布

	粗度係数(m ^{-1/3} ·s)		
利根川低水路	0.029		
江戸川低水路	0.029		
	case1		

利根川	粗度係数(m ^{-1/3} ·s)		樹木群透過係数(m/s)	
場所	右岸	左岸	右岸	左岸
125-124.5k	0.057	0.045	13	
124.5-124k		0.055		10
124-123.5k	0.025			15
123.5-123k	0.035	0.038		8
123-122k	0.030			4
122k-121.5k	0.047	0.060		
121.5-121.15k		0.038	20	
121.15-121k		0.042		
121-120.8k	0.040	0.040	25	
120.8-120.25k		0.043		20
120.25k-120k	0.050	0.050	14	8
江戸川	相度係数(m ^{-1/3} ·s)		樹木群透過係数(m/s)	
場所	右岸	左岸	右岸	左岸
59.75-59k	0.038	0.045		25
59-58.85k	0.048		10	
58.85-58.3k	0.042	0.036	35	47
58 3 57 75k	0.035		40	

case2

利根川	粗度係数(m ^{-1/3} ·s)		樹木群透過係数(m/s)		
場所	右岸	左岸	右岸	左岸	
125-124.5k	0.057	0.045	45		
124.5-124k	0.057	0.055	15	10	
124-123.5k	0.025			12	
123.5-123k	0.035	0.038		0	
123-122k	0.030			0	
122k-121.5k	0.045	0.060			
121.5-121k	0.045	0.042	20		
121-120k	0.040			10	
江戸川	相度係数(m ^{-1/3} ⋅s)		樹木群透過	過係数(m/s)	
場所	右岸	左岸	右岸	左岸	
59.75-59k	0.038	0.045		25	
59-58.3k	0.044	0.026	0.000 35	35	47
58.3-57.75k	0.035	0.030	40	4/	

重ねている.そして,利根川メッシュで解いた分派 点際の流速と水位を江戸川メッシュ上流端の境界条 件とし,江戸川メッシュで解いた分派点際の流速と 水位を利根川メッシュの分派点の境界条件とするこ とで,自身の格子点データでは解くことのできない 物理量を,他方の格子点データで解いたもので補い ながら,分派流れの計算を行っている.

3. 解析条件

図-3に,基準点の横断面形状及び水位ハイドログ

ラフを示す.解析の対象とする洪水は,平成16年9 月の台風22号と,同年10月の台風23号であり,ど ちらの洪水もピーク付近で高水敷上に冠水している. 利根関宿における観測ピーク流量は,台風22号で 4564m³/s,台風23号で4025m³/sである.台風22号 では10月10日0:00から15:00まで,台風23号で は10月21日11:00から20:00までの間,利根川・江 戸川分派区間における水面形が0.15km~1km間隔 で観測されている.計算では,水面形が観測されて いる時間帯を対象としており,観測開始時刻が解析 における基準時刻になっている.上下流端の拘束境



図-5 case1 における水面形の時間変化と流量ハイドログラフ

界条件には,利根川 120.0km と 125.0km 地点の観測 水位,江戸川 57.75km 地点の観測水位を与えている.

図-4 に利根川・江戸川計算対象区間の平面形状及 び,地被状況を示す.この区間の高水敷には主にヨ シが生えており,利根川 122.0~124.0km 左岸におい ては牧草が生えている.利根川 122.0~124.5km 右岸 と 124.75~125.0km 左岸を除くほとんどの河岸際に 樹木が密生している.図中の でプロットした箇所 が水位観測点を示し, でプロットした利根関宿, 北関宿,西関宿の3断面で浮子を用いた流量観測が 行われている.

河道の粗度係数と樹木群透過係数の分布を適切に 決定できる水位観測場所の選び方について検討を行 うため,解析に用いる低水路及び高水敷の粗度係数 と樹木群透過係数を,表-1に示す2つのケースに対 して決定している.case1では,全ての観測点におけ る計算水位が,観測水位と全体的に一致するように, 水位測定間隔毎に粗度係数と樹木群透過係数を変化 させて解析を行なっている.caes2では,地被状況と 水面形から判断して,120.0~125.0kmにおける1km



図-6 case2 における水面形の時間変化と流量ハイドログラフ

毎の観測水位が代表的な水面形を表しているものと 考え,計算水位がこれらの観測水位と一致するよう に粗度係数と樹木群透過係数を変化させて解析を行 っている.各ケースにおいて,最終的に得られる粗 度係数と樹木群透過係数の分布を表-2に示す.

式(1)に,本手法におけるせん断力項を示す.

$$\left(\tau_{z\xi},\tau_{z\eta}\right) = \left(\frac{gn^2}{h^{\frac{1}{3}}} + \frac{gh}{K^2}\right)\sqrt{u^2 + v^2}\left(\widetilde{U},\widetilde{V}\right)$$
(1)

ここに, (\tilde{v}, \tilde{v}) :反変流速物理成分,h:水深 $\sqrt{u^2 + v^2}$: 絶対流速を示す.式(1)より,せん断力に及ぼす影響 は,水深が小さい時は粗度係数の方が大きく,水深 の大きい時は樹木群透過係数の方が大きい.このこ とから,洪水期間中における高水敷上の水深の違い による重みの違いを考慮して,水面形の時間変化を 再現できるように粗度係数と樹木群透過係数の分布 を変化させている. (1)水面形の時間変化と流量ハイドログラフの比較

図-5 に, case1 における利根川と江戸川の水面形 の時間変化及び,流量八イドログラフを示す.台風 22 号,23 号共に,利根川,江戸川における水面形の 時間変化の解析結果は,観測結果と全体的に一致し ている.水面形の時間変化が観測値と一致するよう にした上で,精度が比較的良いと思われる下降期の 観測流量の値を目安として流量の絶対値が全体的に 合うように,粗度係数と樹木群透過係数分布を決定 している.そのため,22 号,23 号共に,流量八イド ログラフの解析値は,観測値を精度良く補間できて いると考えられる.台風22 号出水時におけるピーク 流量の観測誤差は,利根関宿,北関宿,西関宿共に 小さく,台風23 号出水時におけるピーク流量の観測 誤差は,台風22 号出水時よりもやや大きくなってい る.

図-6 に, case2 における利根川と江戸川の水面形 の時間変化及び,流量ハイドログラフを示す.case1 同様,台風22号,23号共に,利根川,江戸川にお ける水面形の時間変化の解析結果は観測結果と全体 的に一致している.流量ハイドログラフについても, 十分な精度で補間できている.これらのことから, 多くの点における水位変化を捉えることはそれほど 重要でなく,地被状況等によって水面形に変化が現 れる場所で水位を観測し,その結果を基に解析する ことで,十分に精度の高い流量ハイドログラフを推 算することができる.

(2) 粗度係数と樹木群透過係数の分布の比較

case1では,全ての水位観測点において解析水位が 観測水位と一致するように解析しているため,得ら れた粗度係数と樹木群透過係数の分布は,台風 22 号と 23 号出水時における河道の抵抗分布を表して いる.しかし,利根川左岸 120.0~121.0kmのように 縦断的に密に水位が観測されている区間において, 水面形を再現しようとすると,密な間隔で粗度係数 と樹木群透過係数を調整することになるため,短い 区間内で縦断的に細かく変化する粗度分布となる. 一方,case2 では,代表的な水位観測点を選んで,そ れらの点における解析水位が観測水位と一致するよ うに解析を行っているため,得られた粗度係数と樹 木群透過係数は,それらの区間平均値を表している といえる.

また,同一の粗度分布により,台風22号と23号 における水面形の時間変化を再現することができ, 流量ハイドログラフを精度良く推算することができ ることから,対象とした二つの洪水における粗度係 数と樹木群透過係数の違いは小さく,これらの差が 水面形の時間変化と流量ハイドログラフに与える影 響は小さいといえる.

5 . 結論

本研究では、利根川と江戸川の分派区間において, 洪水の発生時期が近く,同程度の流量規模であった 平成16年8月の台風22号と,同年9月の台風23 号洪水を対象として,現地データを用いた解析によ り,流量ハイドログラフを高精度に推算し,粗度係 数と樹木群透過係数分布の合理的な決定方法と,二 つの洪水における粗度係数と樹木群透過係数の値に ついて検討を行った.

以下に,得られた主要な結論を述べる.

1)河川分派区間においても,境界条件に観測水位を 用いて,細密に観測された水面形の時間変化を再現 するように二次元不定流解析を行うことで,精度の 良い流量ハイドログラフを推算することができる. 2)地被状況によって水面形の特性が変化する場所に おいて,水位の時間変化を縦断的に観測することで, 河道内の粗度係数と樹木群透過係数の平均的な分布 を決めることができる.

3)対象とした洪水における粗度係数と樹木群透過係 数の分布の違いは小さい.

今後は,規模の異なる洪水に対して本手法を適用 し,利根川・江戸川分派区間における代表的な粗度 係数と樹木群透過係数の分布について検討を行い, 分派区間における流量ハイドログラフを定量的に推 算する.

参考文献

- 1) 福岡捷二:洪水の水理と河道の設計法,森北出版,2005
- 2) 福岡捷二,渡邊明英,原俊彦,秋山正人:水面形の時間 変化と非定常二次元解析を用いた洪水流量ハイドロ グラフと貯留量の高精度推算,土木学会論文集 N0.761/ -67,pp.45-56,2004
- 3) 福岡捷二,渡邊明英,永井慎也:河道内貯留量推算のた めの水位観測法と粗度係数に与える流れの非定常性 の影響,河川技術論文集,第10巻,pp.71-76,2004
- 4) 福岡捷二,永井慎也,佐藤宏明:河川合流部を含む本・ 支川の流量ハイドログラフ,貯留量の評価 - 利根川・ 渡良瀬川の平成13年9月洪水を例として-,水工学論 文集,第49巻(1),pp.625-630,2005
- 5) 渡邊明英:河川流数値シミュレーション技術の役割と 現状,水系環境の保全と創造をめざして,土木学会中 国支部継続教育プログラム,No.2003-JSCECB/01,pp.1-1 ~1-12,2003

(2005.9.30 受付)