座標軸非依存の部分境界適合法による 蛇行流路の数値計算 A NUMERICAL COMPUTING OF MEANDERING CHANNEL WITH A PARTIAL BOUNDARY-FITTED METHOD OF COORDINATE-AXIS-INDEPENDENT

安田 浩保¹・清水 康行² Hiroyasu YASUDA and Yasuyuki SHIMIZU

¹正会員 博(工学) 土木研究所 寒地土木研究所(〒 062-8602 札幌市豊平区平岸 1 条 3 丁目) ²正会員 工博 北海道大学大学院教授 北方圏環境政策工学専攻(〒 060-8628 札幌市北区北 13 条西 8 丁目)

Boundary-fitted calculation methods have traditionally used the generalized coordinate system which is required the condition that the coordinate axes intersect. When meandering formation extremely develop, the channel eventually is short-circuited. Because of this, general coordinate system should not be applied to evaluate that problem. This study proposes a new boundary-fitted calculation method that combines a co-orthogonal coordinate system and a boundary-fitted cell system. To validate the accuracy of this method, it was applied to reproduce the flow regime of a meandering channel measured in a previous flume experiment. The calculation method was generally successful at reproducing the flow velocity distribution.

Key Words : meandering river, numerical analysis, coordinate-axis-independent

1. はじめに

流路の安定や合理的な河道計画の策定のために河床 や流路の変動の予測に関する数多くの研究が行われて きた.近年では,電子計算機の能力の飛躍的な向上と 相まって数値解析に基づく予測が重要な役割を果たす ようになってきている.数値計算の基本である直交座 標系の矩形格子に基づいて,複雑な形状を成す自然河 道の流路形状を的確に数値計算に反映するためにはか なり細分化された計算格子が求めら,現在のCPUでも なお大きな計算負荷が発生する.それにもかかわらず, 依然として湾曲部などの曲線状の境界部分は矩形格子 では完全に表現することが不可能なうえ,このような 領域に対して矩形格子を用いた数値計算では実際の物 理現象とは無関係の渦を発生して計算精度の低下を招 くことさえある.

清水¹⁾は,河川の形状を柔軟に取り込むことを可能と する計算法に対して先駆的に取り組みを行い,一般曲 線座標系を用いた流れと河床変動の計算法の開発に成 功している.この計算法では,湾曲部を含む流路でさ えその形状に沿った計算格子の設定が可能である.た だし,この計算法では流下方向座標軸 ξ とその横断方 向座標軸 η がいずれの計算点においても交差している ことが要求されることに加え,同一の座標軸の交差が 許容されないため,湾曲曲率が大きい場合や蛇行の短 絡などの計算には適さない.

安田²⁾は,三角形や多角形を組み合わせて柔軟かつ効率的に地形を表す地形適合セルを細密な解像度が要求 される領域にのみ適用する一方,それ以外の領域には 直交座標系を適用し,両者を結合して一体的に計算を 行う複合計算に成功している.

この複合計算法をさらに発展させたものとして,直 交座標系の矩形格子では表現が困難な曲線形状などの 境界部分にのみ地形適合セルを適用するものの,それ 以外には直交座標系を適用する座標軸非依存型の部分 境界適合法へ拡張することが考えられる.この計算法 では,計算領域の大部分に対しては矩形格子を用い,境 界適合が必要な箇所にのみ地形適合セルを用いるため, 座標軸に依存することなく対象領域の地形形状を自由 に表現できる.しかも,境界適合に伴う計算格子の歪 曲は境界部分に限定されるため良好な保存性を確保で きるうえ,計算領域全体で計算点を均一の密度で配置 できる利点もある.この方法を適用することで,近年 課題となっている北海道東部の標津川などで実施され ている蛇行復元の将来予測をはじめとする蛇行河川の 蛇行進展や短絡問題への適用,さらには,橋脚などの



図-1 部分境界適合計算法の適用例(直線水路内に水色で示 された湾曲部が存在する場合,座標軸非依存型の部分 境界適合の計算法では赤線で描かれた格子に対しての み境界適合が行われる.)



図-2 境界部を内包する直交格子の分割と水位計算点の再定義

河川構造物を考慮した計算が可能になる.

本研究は,自然河道を対象とした座標軸非依存型の 部分境界適合型の計算法を確立するための第一段階と して,境界適合セルと直交座標系から構成される部分 境界適合計算法の計算特性を評価することを目的とし たものである.過去に実施された蛇行流路の室内実験 の再現計算をこの計算法と一般曲線座標系の両者で行 い,実験値と比較してその有用性を検証した.

2. 数理モデル

(1) 部分境界適合計算法の計算手続

本論文で提案する座標軸非依存型の部分境界適合の 表現方法は,境界適合の必要性のない領域に対しては 直交座標系を適用し,直交座標系では表現が困難な湾 曲部や構造物が存在する領域のみ直交座標系の格子形 状を一部変形させたセルに置換することでその形状を 適切に表現しようとするものである.例えば,図-1に 示したような直線水路内に水色で着色された湾曲部が 存在する場合,その湾曲部を内包する格子に対しての み赤色で描かれた境界適合セルを局所的に適用して,こ の形状を計算に取り込む.その結果、青線のような境 界部を内包する直交座標系の格子は、図-2に示したよ うにこれに沿って分割され,それぞれのセルの重心点 に水位計算点が新たに配置される.

この部分境界適合計算法の計算点の配置は図-3 に示した通りである.直交座標系の領域の計算点の配置にはスタッガード格子を用いる.部分適合領域の計算点もスタッガード格子状に図-3、4 に示すように水位と



Velocity calc. point using connection with Co-orthogonal region
 Velocity calc. point in in B.F.C. region
 Water level calc. point in in B.F.C. region





図-4 境界適合領域の連続の式の計算点配置と流向の定義

流速の計算点を時空間ともに交互に配置する.

直交座標系と部分適合領域の結合は,図-3内の緑色 の塗りつぶし三角印で示される流速の計算点を通して 行われる.流速の計算は,緑色と白抜き赤色の三角印 ともに次節の2次元平面の浅水流方程式で計算される. 一方で,白抜き青色の丸印で示された適合座標系内の 水位は、塗りつぶし三角印と白抜き赤色の三角印の両 者を利用して計算される.

(2) 部分境界適合計算法の支配方程式

直交座標系の領域における x, y 方向の流量フラック ス,水位は以下の式 (1)~(3)の支配方程式により計算 される.

$$\frac{\partial h}{\partial t} + \frac{\partial q_x}{\partial x} + \frac{\partial q_y}{\partial y} = 0 \tag{1}$$

$$\frac{\partial q_x}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial x} \left(\frac{q_x^2}{h}\right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(\frac{q_x q_y}{h}\right) + gh\frac{\partial H}{\partial x} = -\frac{C_d q_x}{h^2} \sqrt{q_x^2 + q_y^2} + \frac{\partial}{\partial x} \left(\nu_t \frac{\partial q_x}{\partial x}\right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(\nu_t \frac{\partial q_x}{\partial y}\right) (2)$$

$$\frac{\partial q_y}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial x} \left(\frac{q_x q_y}{h}\right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(\frac{q_y^2}{h}\right) + gh\frac{\partial H}{\partial y} = -\frac{C_d q_y}{h^2} \sqrt{q_x^2 + q_y^2} + \frac{\partial}{\partial x} \left(\nu_t \frac{\partial q_y}{\partial x}\right) + \frac{\partial}{\partial y} \left(\nu_t \frac{\partial q_y}{\partial y}\right) (3)$$

ここで, *q_x*, *q_y* は *x*, *y* 方向の流量フラックス, *t* は時 間座標, *x*, *y* は平面座標, *h* は水深, *g* は重力加速度,

表-1 水理実験の諸条件

| \widetilde{L} | \widetilde{B} | θ_0 | bed gradient | Q |
|-------------------|------------------|--------------|--------------|------------------|
| $220 \mathrm{cm}$ | $30 \mathrm{cm}$ | 30° | 0.00333 | $1.87 l/{ m s}$ |



図-5 定常状態に達した時点の河床形状

H は水位、 C_d は河床の抵抗係数, ν_t は渦動粘性係数である.

これらの式の数値計算には,運動の式の移流項以外 にはスタッガード格子に基づく2次精度のLeap-Frog 法を用い,運動の式の移流項は1次精度の風上差分を 適用した.

部分境界適合領域における連続の式は,2次元平面場 における浅水流方程式に基づき矩形格子以外の多角形 (セル)でも計算が可能なように以下のように拡張され る.まず,任意多角形での水位計算が可能なように直 交座標系ではx方向,y方向の流速値はそれぞれ右お よび上を正として定義されていたものを図-4に示した ようにセルへの流入が正となるように流向の定義を改 め,結果的に境界適合領域の連続の式は,

$$\frac{\partial h}{\partial t} - \frac{1}{A} \sum_{i=1}^{k} Q_i = 0 \tag{4}$$

と書き換えられる.ここで, $Q_i(=q_iB_i)$ はセルの各辺 上の流量, q_i はこの辺上の流量フラックス, B_i は辺長, Aは水位を求めるセルの面積,kはセルの辺数である.

(3) 一般座標系の支配方程式

一般座標系に座標変換された浅水流方程式は以下の ように表される.

連続の式は,

$$\frac{\partial}{\partial t}\left(\frac{h}{J}\right) + \frac{\partial}{\partial \xi}\left(\frac{hu^{\xi}}{J}\right) + \frac{\partial}{\partial \eta}\left(\frac{hu^{\eta}}{J}\right) = 0 \quad (5)$$

ξ 方向の運動方程式は,

$$\frac{\partial u^{\xi}}{\partial t} + u^{\xi} \frac{\partial u^{\xi}}{\partial \xi} + u^{\eta} \frac{\partial u^{\xi}}{\partial \eta} + \alpha_1 u^{\xi} u^{\xi} + \alpha_2 u^{\xi} u^{\eta} + \alpha_3 u^{\eta} u^{\eta} \\
= -g \left[\left(\xi_x^2 + \xi_y^2 \right) \frac{\partial H}{\partial \xi} + \left(\xi_x \eta_x + \xi_y \eta_y \right) \frac{\partial H}{\partial \eta} \right] \\
- \frac{C_d u^{\xi}}{hJ} \sqrt{K 1^2 + K 2^2} + D^{\xi} \tag{6}$$

η 方向の運動方程式は,

$$\frac{\partial u^{\eta}}{\partial t} + u^{\xi} \frac{\partial u^{\eta}}{\partial \xi} + u^{\eta} \frac{\partial u^{\eta}}{\partial \eta} + \alpha_4 u^{\xi} u^{\xi} + \alpha_5 u^{\xi} u^{\eta} + \alpha_6 u^{\eta} u^{\eta}$$
$$= -g \left[(\eta_x \xi_x + \eta_x \xi_y) \frac{\partial H}{\partial \xi} + (\eta_x^2 + \eta_y^2) \frac{\partial H}{\partial \eta} \right]$$
$$- \frac{C_d u^{\eta}}{hJ} \sqrt{K l^2 + K 2^2} + D^{\eta}$$
(7)

と表される.ここで, u^{ξ} は流速の ξ 方向成分, u^{η} は流速 の η 方向成分,Jは座標変換のヤコビアンで $1/(x_{\xi}y_{\eta} - x_{\eta}y_{\xi})$, $K1 = \eta_{y}u^{\xi} - \xi_{y}u^{\eta}$, $K2 = -\eta_{x}u^{\xi} + \xi_{x}u^{\eta}$, $\alpha_{1} = \xi_{x}\frac{\partial^{2}x}{\partial\xi^{2}} + \xi_{y}\frac{\partial^{2}y}{\partial\xi^{2}}$, $\alpha_{2} = 2\left(\xi_{x}\frac{\partial^{2}x}{\partial\xi\partial\eta} + \xi_{y}\frac{\partial^{2}y}{\partial\xi\partial\eta}\right)$, $\alpha_{3} = \xi_{x}\frac{\partial^{2}x}{\partial\eta^{2}} + \xi_{y}\frac{\partial^{2}y}{\partial\eta^{2}}$, $\alpha_{4} = \eta_{x}\frac{\partial^{2}x}{\partial\xi^{2}} + \eta_{y}\frac{\partial^{2}y}{\partial\xi^{2}}$, $\alpha_{5} = 2\left(\eta_{x}\frac{\partial^{2}x}{\partial\xi\partial\eta} + \eta_{y}\frac{\partial^{2}y}{\partial\xi\partial\eta}\right)$, $\alpha_{6} = \eta_{x}\frac{\partial^{2}x}{\partial\eta^{2}} + \eta_{y}\frac{\partial^{2}y}{\partial\eta^{2}}$ である.ま た, D^{ξ} , D^{η} は拡散項とし,

$$D^{\xi} = \frac{\partial}{\partial \xi} \left(\nu_t \xi_r^2 \frac{\partial u^{\xi}}{\partial \xi} \right) + \frac{\partial}{\partial \eta} \left(\nu_t \eta_r^2 \frac{\partial u^{\xi}}{\partial \eta} \right) \tag{8}$$

$$D^{\eta} = \frac{\partial}{\partial \xi} \left(\nu_t \xi_r^2 \frac{\partial u^{\eta}}{\partial \xi} \right) + \frac{\partial}{\partial \eta} \left(\nu_t \eta_r^2 \frac{\partial u^{\eta}}{\partial \eta} \right) \tag{9}$$

である.

これらの式の数値計算法は,運動の式の移流項と拡 散項,それ以外の項に対して分離解法を用い,移流項 の計算は CIP 法で,拡散項の計算には中央差分法を用 いた.

3. 蛇行流路の水理実験の再現計算

(1) 再現計算の対象とする水理実験の概要

長谷川ら^{3),4),5)}は,蛇行流路における流れの性質を調べることを目的に蛇行流路の移動床実験を行っている.
 彼らは,式(10)で表現される sine-generated curveの
 形状から成る水路を用いて種々の条件で実験を行った.

$$\theta = -\theta_0 \sin \frac{2\pi}{\tilde{L}}\tilde{s} \tag{10}$$

本研究では,このうち,表-1 に示した ME-2 と呼ば れる実験の再現計算を行うことにした.ここに, \tilde{L} は 蛇行長, \tilde{B} は流路幅, θ_0 は蛇行角,また,同表中のQは上流端から供給する定常流量である.彼らによると, 表-1 の条件のもとで実験を実施した結果,実験開始か



図-6 計算格子

ら 240 分後に定常状態に達し,その時刻における河床 形状が図-5 である.

本研究では,境界適合セルと直交座標系を組み合わ せた部分境界適合計算法の計算特性を評価するために, この水理実験の再現計算を行った.部分境界適合計算 法,一般座標系のいずれの再現計算に対してもこの定 常状態における河床形状を固定床として与えて再現計 算を行った.

(2) 計算格子

図-5 に示した水路を部分境界適合計算法,一般座標 系のそれぞれで数値計算するにあたり,計算格子を図-6 a),b)に示す通り設定した.

図-6 a) に示した部分境界適合計算法の計算格子は, 基本となる直交座標系の格子を水平方向,鉛直方向と もに5cmの正方格子に設定した.赤線で描かれている 箇所が側壁を内包するために境界適合されるセルであ る.このようなセルは計算領域内に83個存在し,正方 格子の個数は流下方向に40個,横断方向に5個である.

一方で,比較対象のために行った一般座標系の計算 では図-6 b)に示した計算格子を設定し,これは実験水 路を流下方向に 22 分割,横断方向に 10 分割したもの である.

計算格子の数は,このように部分境界適合計算法,一 般座標系のどちらもほぼ同程度である.

(3) 初期条件・境界条件

本研究では,河床のせん断力の評価は長谷川³⁾と同様 に黒木ら⁶⁾により提案された式を用い,実験結果として 示されている平均流速と平均水深を与えて河床の抵抗 係数 C_d を0.007と求めた.このとき,摩擦速度を介し て Manningの粗度係数は0.010と逆算される.そして,



図-7 計算値の評価点

部分境界適合した計算法の初期条件として,この粗度 係数に基づき算定される等流水深となるように計算領 域内の各水位計算点に水位分布を与えた.

部分境界適合計算法の上流端の境界条件には流速値 を与えた.この流速値は、実験結果に示されている横 断方向の流速分布をそれぞれの計算格子に与えた.た だし、部分境界適合した計算法では、計算点の位置が 実験の流速測定点と異なるため、計算点に与える流速 は内挿補完して求め、これらを上流端の境界条件とし た.下流端の境界条件には水位を与えるものとし、前 述の等流水深と河床高さから規定される水位を与えた. また、水路側壁の境界条件は、ここでの流速を0とす る non-slip 条件とした.

渦動粘性係数 ν_t については , $\kappa u_* h/6$ として求めた . ここで , κ はカルマン定数で , 0.4 を与え , u_* は摩擦速 度である .

(4) 計算結果

長谷川らによる実験値と2つの計算法による計算結 果の比較図を図-8,9に示した.図-8は平面的な流速 分布,図-9は図-7に示したj=3,8上における流速 値,x方向およびy方向の3者の流速値の比較図であ る.ただし,部分境界適合計算法と一般座標系の計算 では計算点の位置が異なるため,図-9における比較で は部分境界適合計算法の計算値は図-7中の赤丸印にお いてそれぞれ求めた補完値を利用している.また,実 験値は,前述の実験開始から240分後に得られた河床 形状を固定化した固定床水路に通水して得られた定常 流況である.

まず,図-8から分かるように,部分境界適合計算法, 一般座標系計算のいずれとも実験値を概ね再現し,上 流区間の左岸側壁に沿う流況とその対岸での剥離,ま た下流区間の右岸側壁に沿う流況やその対岸の剥離な どをともに同様に表している.このうち,剥離・再付 着の様子は,むしろ一般座標系より本手法の方が実験 値を良く再現しているといえる.また,両計算法とも に主流が実験値と同様の緩やかに蛇行を描くように計 算されていることが分かる.ただし,部分境界適合し た計算法の計算結果では曲頂部内岸の流束の集中が実 験値と比べて明瞭ではないことが見て取れる.



(c) 部分境界適合計算法

図-8 定常状態に達した時点での流速ベクトルの比較

つぎに,図–9に示したj = 3,8における流速値の比較である.j = 3に関しては両計算法が示した各地点の流速,x,y方向流速のそれぞれともに実験値を良好に再現していると言える.一方で,j = 8に関してはy方向流速は3者ともに一致していることが認められるものの,部分境界適合した計算法の流速,x方向流速は実験値と比べて特に上流区間で過小評価の傾向が強いことが見て取れる.

現時点では,部分境界適合した計算法の解析結果を 比較,検討するための資料がここに示されているもの だけにとどまるため,前述した問題点の原因を追及す ることは難しい.今後は,部分境界適合計算法と一般 座標系の計算では移流項の計算スキームが異なってい るため,この統一を行う必要がある.また,今回対象と した実験水路よりもさらに蛇行角が大きな問題への適 用や蛇行復元が行われて直線河道と蛇行河道の両者か らなる2重流路を有する河川に対して部分境界適合計 算法を適用してその適用性の検証を続ける必要がある.

4. おわりに

本研究では,部分境界適合した計算法の計算特性に ついて,室内水理実験結果と一般座標系の解析結果と を比較することにより示した.その結果,新たな境界適 合型の計算法としての有用性を示され,座標軸に依存 することなく湾曲部などを表現しうる本計算法は,一 般座標系では解析が困難とされる流路の蛇行進展や短 絡問題への適用が期待される.ただし,さらに計算特性 の検証を加える余地が残されている.現時点では,部 分境界適合した計算法の解析結果を比較,検討するた めの資料が本研究において示したものだけにとどまる.



図-9 定常状態に達した時点での流速成分の比較

このため,今後は今回再現計算を実施した水路形状と は異なる水理実験,および本研究で示した部分境界適 合計算法の地形表現の優位性が現れる実河川スケール の両者にこの計算法を適用して適用性の検証を続ける とともに,移動床問題への拡張を行う必要がある.

謝辞:本研究は,一部,国土交通省北海道開発局受託研究,文部科学省科学研究費補助金基盤研究(A)(研究 代表 清水康行),河川環境管理財団河川整備基金助成 (研究代表 渡邊康玄)からの支援を受けて実施されて いる.また,研究当時,北海道大学に在籍していた新 田友子君(東京大学大学院)は数値計算などに尽力し てくれた.ここに記して謝意を表します. 参考文献

- 1) 清水康行: 一般座標系を用いた2次元流れと河床変動の計 算,土木学会年次学術講演会講演概要集第 II 部, No.46, pp.634–635, 1991.
- 2) 安田 浩保:複雑な3次元地形における津波氾濫流に関 する数値計算,土木学会北海道支部平成16年度論文報 告集,第61号,2004.
- 3) 長谷川和義:沖積蛇行の平面および河床形状と流れに関 する水理学的研究,北海道大学博士論文,184.p.,1984.
- 長谷川和義,山岡勲,田中直人:蛇行蛇行の影響を受けた 河床波の形状特性,土木学会北海道支部論文報告集第 II 部,第 38 号,1982.
- 5) 長谷川和義,山岡勲,鈴木康正:蛇行流路における河床 波上の流れ,土木学会北海道支部論文報告集第 II 部,第 38 号,1982.
- 6) 黒木幹男,岸力,板倉忠興:交互砂州の水理特性,沖積 河川における河床形態と流体抵抗の研究,1975.

(2007.9.30 受付)