四分木構造格子を用いた 流出解析における地形解像度の影響の分析

佐々木 靖幸¹・安田 浩保²

1正会員 修士 (工学)株式会社東京建設コンサルタント (〒 170-0004 東京都豊島区北大塚 1-15-6) E-mail: sasaki-n22@tokencon.co.jp(CorrespondingAuthor) 2正会員 博士 (工学) 新潟大学災害・復興科学研究所研究教授 (〒 950-2102 新潟県新潟市西区五十嵐二の町 8050) E-mail: hiro@gs.niigata-u.ac.jp

流出解析に要求される地形解像度は不明である. 本研究では,四分木構造格子を用いた流出解析法により地 形解像度ごとの流出特性の比較を行いその影響を分析した.また,RRI モデルとの比較を行い,河道を一次元 的に取り扱う手法との比較を行った.その結果,四分木構造格子により河道の地形解像度を向上させることで 水位の再現性が向上することが示され、河道の地形解像度は流出量の推定に大きく影響することを示した. さ らに、河道のみならず山間部の地形解像度の違いが流出量に影響を及ぼすことが示唆された.

Key Words: distributed rainfall-runoff-inundation, quad-tree grid system, mass conservations

1. 序論

近年、気候変動が要因と考えられる過去に例のない 降水現象が多発し、各地で累積雨量が新記録を更新し たり、かつてなかったような空間的に偏在した降水が 観測されている.このような背景に対して流域全体を もって流出抑制対策を講じる「流域治水」が治水対策 の主軸に据えられた.このため、流域治水の効果を推 定できる流出解析手法の社会的需要が高まっている.

これまで種々の解析モデルにより流出現象の数値解 析が行われている.このうち.佐山ら¹⁾により提案さ れる降雨流出氾濫 (Rainfall-Runoff-Inundation:RRI) モ デルに代表される分布型の流出解析の多くは、山地お よび河道の地形形状の測定データの不足や、地中浸透 の測定が困難である状況において、これらを補うモデ ル化の工夫により、流出現象の記述を向上させてきた. 近年は測定技術が発展し、山地および河道の地形形状 を細密に測定できるようになり、河道や堤防などの形 状を流出解析に反映できるようになってきた. 細密な 地形形状の利用を前提とした解析法の開発が同解析法 の発展の方向の一つであろう.しかし、このような細 密な地形形状の測定結果を陽に用いた流出解析は著者 らの知る限り無く、流出現象のモデル化に対してどれ ほどの地形解像度が必要であるかは不明である.

多くの数値解析では一般に、解析領域全体で同一の 格子辺長の計算格子を用いる. 流出解析において, 解析 領域全域で河道を解像できるほどの細密な計算格子を 用いると,計算領域全体からみればわずかなフットプリ ©土木学会 水工学委員会 126 1

ントの河道の記述のために計算格子数が1から2オー ダほど増加し、計算負荷の増大が問題となる.必要な 箇所における必要な地形解像度を保ちつつ計算負荷を ある程度削減する方法の一つとしては、山地と河道で 異なる格子辺長の混在による計算格子数の削減が考え られる. 安田ら³⁾は, Berger ら²⁾が提案した Adaptive Mesh Refinement:AMR 法から着想を得て,指定箇所 のみを局所的に高解像度化できる四分木構造格子によ る地形表現の方法の提案している.四分木構造格子に より山地と河道とで異なる格子辺長を用いれば,解析 領域全体の計算格子数は細密な計算格子のみを用いる より少なくとも1オーダほどの縮減を期待できる.

本研究では流出解析モデルに要求される地形表現の 方法を議論する第一段階として、四分木構造格子を用 いた流出解析法により、モデル上の地形解像度ごとの 流出特性の比較を行いそれらの差異が計算結果に与え る影響を検討した. これにより細密な山地と河道の地 形形状を用いた場合、地表流出の追跡のみでどれほど 流出現象を再現できるかを確認した.また、分布型流出 解析法として普及している RRI モデルとの比較を行い, 河道を一次元的に取り扱った手法との比較を行った.

2. 四分木構造格子を用いた分布型流出解析 手法の構築

(1) 四分木構造格子の概要と水理解析手法

a) 四分木構造の格子構成

四分木構造格子の模式図及び格子レベル間の物理量 の授受法則について図-1に示す.四分木構造とは二次





元空間を再帰的に4分割する分割規則に基づいた格子 層の重ね合わせ構造であり,解析で必要となる空間解 像度に応じて局所的に空間解像度を増減させることで, 解析精度の向上と格子数の縮減が同時に期待できる.つ まり,従来の分布型モデルと異なり,河道の地形表現を 平面二次元的に高解像に記述することができ,1万km² を超えるような広大な流域の流出現象さえ一つの格子 構成において包括的に解析できる.また,格子の面積 に応じて格子レベルを規定すると隣接格子のレベルは 同一か±1の3パターンのみであるため,格子レベル間 の物理量は規則的な交換ができ,物理量の連続性を確 保できる.具体的には,流出解析においてはなら,河 道と表面流を同一に解析できる.

レベル L の外周上に配置された計算点は,式(1)と (2)のとおり,ひとつ外周側に位置するレベル L-1の 計算済の水位を境界条件として支配方程式から算出さ れる.同様にレベル L の内周上に配置された計算点は, 式(3)のように,ひとつ内周側に位置するレベル L+1 の計算済の物理量の算術平均によりレベル L の境界条 件として支配方程式から算出される.

$$f_{x,L}(i,j) = f_{x,L-1}(i/2,j/2) \tag{1}$$

$$f_{x,L}(i-1,j) = f_{x,L-1}(i/2,j/2)$$
(2)

 $f_{x,L}(i,j) = (f_{x,L+1}(2i,2j) + f_{x,L+1}(2i,2j-1))/2$ (3)

b) 支配方程式

河道と氾濫の流れは浅水流方程式により解析できる ことに対しては大筋の合意が得られている.一方,流 出過程の物理機構には議論の余地が多く残る⁴⁾.一般 には流出過程は,表面流と地中浸透流から構成される と考えられている.このうち,地中浸透流のモデルの 妥当性が不十分であること,土壌特性の空間的な不均 一性が大きいこと,またその情報の取得が容易でない ことが知られている.本研究は,四分木構造格子を用 いた流出解析法の先駆的な事例であり,同法による地 形表現が流出解析にもたらす効果の把握を目的として いる.このため,不確実性が大きい地中浸透流の議論 は保留とすることとした.これらを踏まえ,本研究に おいては,河道流,氾濫流,流出過程における表面流 の三者は浅水流として扱えると考え,流域全域において二次元の浅水流方程式を適用することとした.

c) 格子流出量修正法

理論上,表面流の非定常の数値解析を安定に行うため には線形長波方程式の CFL 条件(Courant-Friedrichs-Lewy)を満足する必要がある.しかし、急峻な地形に おいて勾配の変化が著しい区域では,CFL 条件を満足 した時間ステップであっても計算上の水深が負となる ことが知られている.このような場合に水深を零に置 換すると,質量の連続性が低下する問題が生じる.

このような問題に対して,張ら⁵⁾は格子流出量修正 法(以下,修正法)を提案し,完全な質量保存性と従 来より大きな時間ステップを両立している.修正法の 概要は,質量連続式で求められた水深が負となる場合 に格子の流出量を修正して格子の水深を零とし,質量 の連続性を保つものである.本研究においても修正法 の適用を図るが,著者らの知る限り,四分木構造格子 における修正法の適用事例は存在しない.そこで修正 法の適用前後における質量保存性の検証を行った.

図-2 に示すように、放物底面の容器内に一定勾配の 水面を設定し、時間経過に伴う容器内の質量の変化を 追跡することで検証した.検証ケースは修正法の適用 有無と時間ステップ(*dt* = 0.01s, *dt* = 0.5s)を組み合 わせた4ケース実施した.その結果,修正法を適用し ない場合で,時間ステップを0.5sとしたケースは,計 算開始直後に発散し、また、時間ステップを0.01sに縮 めたケースは、計算は安定に実行可能だが、計算開始 から 200s 経過時点で初期の体積に対して約 100.0263% であった.一方,修正法を適用したケースでは解析領域 内の体積が完全に保存された.加えて,修正法無しで は計算が発散した 0.5s の時間ステップであっても、修 正法有りでは安定に計算可能となった.以上より、体 積の保存性の向上と適用可能な時間ステップの拡大が 確認できた.そこで、本研究でも四分木構造格子を用 いた解析でも格子流出量修正法を適用することとした.







図-3 荒川流域を対象とした計算格子構成例

(2) 流域を表現する四分木構造格子の生成手法

本研究では対象流域を新潟県の荒川流域を対象とした.その四分木構造格子による格子構成を図-3に示す. ただし、計算に使用した格子構成を実寸のままに紙面 上に表示すると判読が困難となるため、図-3では格子 長を4倍に拡大している.

a) 細密格子による河道の表現

既往の分布型モデルでは流域地形を数百 m の一様辺 長の矩形格子で表現する.このため,数 m から数十 m の解像度で整備された地盤高データは格子サイズの解 像度までダウンスケールされ,洪水流に多大に影響す ると考えられる河道の局所的な形状などのグリッドス ケール以下の小規模な要素を二次元メッシュ上では忠 実に表現できない.この場合,グリッドスケール以下 の河道は断面データで表現して間接的かつ粗視的に計 算する.分布型モデルの一つである RRI は、レジーム 則を用いた矩形断面や横断測量成果データを用いて河 道断面を再現し、一次元不定流によって河道内の流出 を追跡する.この際、河道メッシュと斜面メッシュの物 理量の授受は越流モデルで計算される.一方、四分木 構造格子を用いると、河道に沿った局所的な高解像度 化ができるため、河道内の標高情報をダウンスケール することなくそのまま付与でき,河道の平面的な形状 を忠実に記述できる.さらに,河道と氾濫原を結合す る越流モデルを介在させることなく,河道とそれ以外 を同一の格子構成において統一的に平面二次元の水理 解析ができる.

b) 格子生成の手順

四分木構造格子を手作業で作成することは困難であ るため、四分木構造格子の機械的な生成法³⁾を用いた. 四分木構造格子を用いた解析では隣接する3パターンの 格子サイズに応じた格子間の物理量受け渡しパラメー タを要求する.そのため、予め四分木構造格子データ には計算点の座標情報に加えて、隣接格子の構造情報 を内包した.

3. 荒川流域への適用

本研究では上記で生成した四分木構造格子において 分布型流出解析を行い,地形解像度の差異が解析結果 に与える影響を分析する.

本研究では、新潟県の荒川流域における令和4年8月 豪雨を解析対象とした. 荒川は新潟県北部および山形 県に位置する流域面積1,150km²の一級河川である.本 川の荒川の幹川流路延長は約73kmであり、荒川頭首工



図-4 地盤高図(葛籠山水位観測所近傍)



図-5 累加雨量(2022年8月2日から2022年8月3日)

付近に狭窄部を有する.河床勾配は上流域で 1/200 以上,中流域で 1/200 から 1/400 程度,下流域では 1/400 から 1/800 程度である.

(1) 入力地盤データ及び高解像箇所指定データ

本研究では、河道と山地とで異なる格子辺長とする 四分木構造の格子構成とする.河道の位置を規定する データとして、山崎ら⁶⁾により整備された表面流向マッ プの集水面積データから集水面積が 1km² 以上の箇所 を抽出して河道部とした.また、地盤高データは表面 流向マップの水文補正標高を使用した.ただし、水文補 正標高は特に下流部の河道内地盤高において測量成果 との乖離が大きい箇所が散見されたため、直轄管理区 間までの河道部には 1m 解像度のレーザ測量成果(LP データ)を使用した. 粗度係数は抽出した河道部の位 置データをもとに河道部に 0.022 を,それ以外の集水 域に 0.4 を設定した.

(2) 四分木構造の表記及び数値実験における地形表現 の設定

四分木構造格子の格子長と分割の階数を明快にする ために数値実験ケース名を [○ Lv #] の表記で呼称す る. ○の数値は最大サイズの格子の格子長を, #は格 子の分割レベルを表している. 例として 120Lv2 なら 30m, 60m, 120m の 3 段階の四分木構造格子を示す.

数値実験における地形表現は,地形近似度の差異を 明確にすることに留意して 120lv0 と 120lv2,30lv0 の 3 ケースとした.これに加えて標準的な分布型流出解析 モデルとして RRI モデルを設定した.格子構成の一例 として,図-4 に 120lv0 と 120lv2 における葛籠山地点 近傍の格子構成及び地盤高を示す.なお最小格子長を 30m としたのは,RRI 向けに整備されている表面流行 マップが 1s(約 30m) メッシュであるためである.

各ケースの格子数を表-1 に示す. また, 30lv0 は計 算点数が約130万点に及ぶ計算負荷が高い条件であり、 現行の一般的なコンピュータでは計算に長時間を要す る. 全域を 30m 格子で解像した 30lv0 と, 120m 格子を 基本としつつ河道部のみを 30m 格子で高解像度化した 120lv2 を比較し、120lv2 が 30lv0 をどの程度再現しう るか確認することで、四分木構造格子による河道部の みの局所的な高解像度化の効果を分析する.また、先 述のとおり RRI モデルはグリッドスケール以下の河道 部を断面データでモデル化し,計算は一次元の物理モ デルで行われる.一方,四分木構造格子による 120lv2 では河道部は高解像の格子でモデル化され、計算は平 面二次元の物理モデルで行われる. 120lv0 では河道部 の解像度は同一となり、河道部を断面データでモデル 化しない場合の分布型流出解析といえる. 三者を比較 することで河道部の取り扱い方や物理モデルの違いに よる影響を分析する.

(3) 入力降雨データ

入力降雨は気象庁のレーダー解析雨量(解像度約 1km)を使用した.以下の計算では有効降雨を推定する 等は行わずに入力降雨を直接与えた.図-5は2022年 8月2日2022年8月3日までの48時間の積算雨量で ある.なお,計算開始前に流域全域に5mm/hrを24hr 与え,その後24hrを無降雨とする条件の助走計算を計 48hr 実施した.

(4) RRI モデルの設定条件

RRIモデルに入力する地盤データは地盤高,集水メッシュ数,表面流向であり,近年の事例では2から4s解像度の地盤データを使用するのが標準的である.これ



図-6 水位ハイドロ比較図

表-1 各ケース格子数及び計算負荷

	Case 30lv0	Case 120lv0	Case 120lv2
格子数	1,293,264	80,827	296,128
格子数比 (%)	100.00	6.25	22.90
計算時間 (s)	70633	5026	20738
計算時間比 (%)	100.00	7.12	29.36

らデータは HydroSHEADS から 3s 解像度(概ね 90m 解像度)のものを入手した.また,河道断面データは レジーム則により決定される矩形断面を採用した.レ ジーム則のパラメータは集水面積と川幅水深比及び河 積の関係から推定した.また,本研究ではパラメータ 最適化などは行わなかった.

流出解析における適当な地形表現とモデ ル構成

(1) 再現計算結果

図-6 に葛籠山,上関水位観測所地点における各ケースの解析水位ハイドロ及び,観測水位ハイドロを示す. 観測水位は観測値に零点標高を加算し算出した.ケース 120lv2 に各時刻の解析水位の空間分布を図-7 に示す.また,図-8 に葛籠山地点(図-3 における拡大範囲)におけるピーク水位時の水深の空間分布を示す.加えて,表-1 に各ケースの計算時間を示す.

(2) 河道の地形表現

図-6の水位ハイドロを比較すると,120lv0 は水位の 上昇や減衰を再現できておらず,波形の再現性が著し く低い一方で,30lv0 と 120lv2 は水位の上昇や減衰を 再現できている.以上から,グリッドスケール以下の 河道の取り扱い方法として両者とも機能しているとい える.

比較対象として行った RRI の結果は、上流部では水 位波形が全体的に低く、水位が上昇するタイミングが 数時間遅れる結果となった. この要因としては上流部 の河道断面が実際の断面の河積よりも大きな設定になっ ている可能性が考えられる.本研究では、経験的な集 水面積と川幅水深比および河積の関係からレジーム則 のパラメータを決定したが、このような矩形断面の設 定による河道形状の再現性には限界があることが示唆 される. 測量断面を内挿する方法が提案されているも のの、データ取得やデータ整理が煩雑となる問題があ る.これに加え、流域規模での氾濫原における貯水特 性を把握するには,河道から氾濫原への越流が正確に 記述できる必要があるが、河道内の二次元的な流れを 適切に扱えないことが問題となる.一方,四分木構造 格子を用いた解析の結果は、いずれの地点でも水位の 増減を良好に再現し,水位が上昇を開始する時刻も実 測値とよく一致している. つまり, 河道の解像度の向上 による河道の平面的な形状の忠実な記述によって、そ こでの水理を平面二次元的に良好に解析できるように なる.河道の地形表現は流出現象の推定に直結する要 素であると言え、河道の解像度が向上するほどに河道 の水理の再現性が向上することが期待できる. 現時点 では流出現象を良好に再現するための地形解像度の明 言はできず、このためには今後様々な規模の流域にお ける様々な洪水における検討が必要である.

図-8 に 120lv0 と 120lv2 におけるピーク流量観測時 点の水深分布(葛籠山観測所近傍)を示す. 各ケースを 比較すると河道部の格子長が最小で 30m である 120lv2 は、同格子長が最小で 120m の 120Lv0 よりも、水深が 河道内地形に沿って明瞭に分布していることがわかる. 一方で、全ケースとも堤内地側にも水深が広く分布し ており、堤内地側での水深は 50cm を超える箇所が存在 する.これは、今回は地中浸透等を無視して表面流の みを追跡している点や、有堤区間における堤内地から 堤外地への排水現象に対して樋門等をモデリングして いない点など、堤内地側で浸水が発生しやすい計算条 件となっていることが要因であると考えられる.この 傾向は従来の地形解像度では表現の難しかった堤防が, 河道近傍の高解像度化に伴い解像されることで更に顕 著になる恐れがある.内外水の授受法則についての適 切なモデル化は今後の課題である.



図-7 水深コンター図 (120lv2) (86400, 172800[sec])

(3) 山地の地形表現

全体を通して水位は 30lv0, 120lv2, 120lv0 の順で大 きく,特に120lv2は観測水位に最も近い結果となった. このうち、河道内の解像度が120lv2と同様の30lv0は、 120lv2 や観測水位よりも高い結果となった. 120lv2 と 30lv0の違いは山間部の解像度のみである.この結果は, 山間部の解像度が河道の水位にも無視し得ない影響を 及ぼすことを示す. 逆説的には山間部において 30lv0 で 流出していた流出量の一部が 120lv2 では山地部に残留 したことが推測される.以上より、山間部の地形解像度 の違いが流出量に影響を及ぼすことが示唆される.た だし、現時点では十分な再現性を満足する地形解像度 については明言できない. 加えて、山地部において十分 な再現性を満足する解像度は地形勾配や集水メッシュ数 などによって異なる可能性もある.また、図-7や図-8 から、河道部以外にも水深が 5m に達する箇所が点在 していることがわかる.一般的な分布型流出解析モデ ルでは、流向線に沿って標高を補正する等の処理を行 うため,山中に大きな水深は残りにくい.一方,本モ デルでは地表面の浅水流のみを計算するため、入力し た標高データの窪地地形に水が残留する. この問題の 解決法の一つとして、AMR 法本来の物理量の遷移に応 じた動的な計算点配置が考えられる.



図-8 水深コンター図(葛籠山水位観測所近傍)

(4) 地中浸透現象と有効降雨の推定

本研究では表面流のみを追跡し,地中浸透の扱いに ついては物理機構には議論の余地があるとして今後の 課題とした.ここでは,表面流のみを追跡した本モデル から,地中浸透現象のモデルの有無と有効降雨の推定 について考える.まず全域を細密に近似している 301v0 は,表面流のみを追跡した流出現象を最も正確に再現 できていると仮定する.観測水位よりも 301v0 の再現 水位が高くなる原因は,地中流として表面流よりも遅 れて流出すべき量が表面流として計算され早期に流出 した点や,入力降雨として解析雨量をそのまま与えた ため樹冠遮断や浸透損失,窪地貯留を考慮できていな い点などが考えられる.つまり,表面流のみの解析の 場合に 301v0 の水位が実測の水位よりも高くなる理由 は,地中浸透と降雨損失を無視したことによる当然の 帰結と考えられる.

(5) 流出解析におけるモデル式の構成

本研究が提案する四分木構造格子を用いた解析法と RRIの各々で得た水位の時間波形が異なる理由として, 前項までの地形表現の他に支配方程式の違いも考える 必要がある.本モデルは局所項,移流項,圧力項,摩 擦項を考慮した浅水流方程式である.一方,RRIモデ ルは広域な山地斜面での適用を念頭に置くなどの理由 により,拡散波近似した表面流の式と,浸透流の式の 組み合わせたものである.

流出現象や洪水現象における非定常性の扱いの有無

は,流域全体での細密な実測に基づき判断することが 望ましいが,現状では直ちに判断することは難しい.し かし,近年の空間的に偏在した降水現象は非定常性が 強い現象であることから,局所項を考慮した解析が妥 当であろう.また,山間部と河道における起伏形状は, 流れの空間的な加速と減速を引き起こすため,移流項 を考慮した解析が妥当であろう.この他,流出経路に おける地中浸透の過程も無視できない.本モデルへの 地中浸透の過程を考慮できるようにする必要がある.

5. まとめ

本研究では,流出解析における適当な地形表現を議 論するために,四分木構造格子により地形表現した流 出解析法を行い,地形解像度ごとの流出特性を比較し, 細密な山地と河道の地形形状を用いた場合,地表流出の 追跡のみでどれほど流出現象を再現できるかを調べた.

- 四分木構造格子を用いた流出解析法はグリッドス ケール以下の河道の取扱手法として機能し、従来 よりも河道が高く解像されることで水位の時系列 の再現性が向上することを示した。河道の地形解像 度は流出量の推定に大きく影響することを示した。
- 2. 河道のみならず山間部の地形解像度の違いが流出 量に影響を及ぼすことが示唆された.

四分木構造格子による河道と山地の統一的な流出解 析法により,計算負荷を軽減した上で流域スケールで の複雑な水動態の記述が見込める.同解析法は,流域治 水に基づいた治水計画の立案に際し,流出抑制対策の 効果などの評価の有力な手法となることが期待できる.

なお、本研究における RRI を用いた再現計算は、流 域の適切なパラメータの設定により改善する余地が残 る.加えて、本研究では RRI モデルでは 3s 解像度のみ を比較対象としたが、近年では 1s 解像度の地形データ が整備されているため、現状で設定可能な高解像度の RRI モデルとの比較も今後の課題である.同様に、種々 の規模や地質に流域における種々の洪水におけるモデ ルごとの特性の比較は今後の重要な課題である.

謝辞: 国土交通省羽越河川国道事務所からレーザ測量 データを提供いただいた.記して謝意を表します.

REFERENCES

- 1) 佐山敬洋,岩見洋一:降雨流出氾濫(RRI)モデルの 開発と応用,土木技術資料 56-6, 2014. [Sayama, T. and Iwami, Y.: Development and Application of Rainfall-Runoff-Inundation (RRI) Model, Civil engineering journal 56-6, 2014.]
- M.J.Berger P.Colella: Local Adaptive Mesh Refinement for Shock Hydrodynamics, J. Comput. Phys. Vol.81, 64-84, 1989.
- 3) 安田浩保, 星野剛 : 四分木構造格子による局所的な 高解像度格子を導入した浅水流方程式の数値解析法, 土木学会論文集 A2(応用力学), Vol67, No.2(応用力学 論文集 Vol.14), I693-I702, 2011. [Yasuda, H. and Hoshino, T. : Conputation of shallow water equation with hierarchical quadtree grid system, Journal of Japan Society of Civil Engineers(A2:Applied Mechanics), Vol.67, No2, pp. I693-I702, 2011]
- 木村匡臣,田中智大,安瀬地一作,中谷加奈,山崎大,吉岡 秀和:地表水流れの数値解析技術に関する分野横断的視点 から見た特徴と最前線,水文・水資源学会誌 Vol.30, No.5, pp.307-334, 2017. [Kimura, M., Tanaka, T., Azechi, I., Nakatani, K., Yamazaki, D. and Yoshioka, H.: Interdisciplinary Perspective of Surface Water Flow Numerical Analysis, J. Japan Soc. Hydrol. and Water Resour.Vol. 30, No.5, 2017]
- 5) 張馳, 岩堀康希. 阿部真郎, 登坂博行: 急勾配地形を有 する場における洪水氾濫の数値解析, 水工学論文集, 第 48 巻, pp.625-630, 2004. [Zhang, C., Iwahori, Y., Abe, S., Tosaka, H.: Numerical simulation of flooding in area with steep slope, Annual journal of Hydraulic Engineering. vol.48, pp625-630,2004]
- 6) 山崎大, 冨樫冴佳, 竹島滉, 佐山敬洋: 日本全域高解 像度の表面流向データ整備, 土木学会論文集 B1(水工 学) Vol.74, No.5, I163-I168, 2018. [Yamazaki, D., Togashi, S., Takeshima, A. and Sayama, T.: High-Resolution Flow Direction Map of Japan, Journal of Japan Society of Civil Engineers(B1:Hydraulic engineering), Vol.74, No.5, I163–I168, 2018]

(Received May 31, 2023) (Accepted September 12, 2023)

EFFECT OF TOPOGRAPHIC RESOLUTION ON RUNOFF ANALYSIS DISCRIBED BY QUADTREE GRID SYSTEM

Nobuyuki SASAKI and Hiroyasu YASUDA

Since the required topographic resolution for runoff analysis is unknown, we used a runoff analysis method using a quadtree grid to compare runoff characteristics at different topographic resolutions and analyze their effects. Comparisons were also made with the RRI model and with methods that treated the river channel in one dimension. It was shown that improving the topographic resolution of the river channel by means of a quadtree grid improves the reproducibility of the water level hydro, and that the topographic resolution of the river channel contributes significantly to the runoff volume estimation. It was suggested that differences in topographic resolution in the mountains as well as in the river channel affect the amount of runoff.