# 流域内の降雨分布特性を組込んだ洪水流出解析法

福島 晟・武田育郎・森 也寸志

# A New Technique of Flood Runoff Analysis considering the Characteristics of Rainfall Distribution in a Watershed

Akira FUKUSHIMA, Ikuo TAKEDA and Yasushi MORI

**Abstract** A method of flood runoff analysis is proposed for routing spatiall distributed excess rainfall over a watershed to produce runoff at its outlet. The outline is as follws:

Two runoff models are constracted as distributed types. The first one is a modified model from the Long- and Short- Terms Runoff Model(LST-II model), which is developed by Kadoya and Nagai(1988) for analyzing both flood and long term runoff successively. The other is developed for the Kinematic Wave Storage Model(KiWS model), which is combined kinematic wave runoff model with the LST-II model.

Both models are applicable to analyze a runoff phenomena considering the spatially distibuted precipitation observed by radar rainfall measurement system. In order to utilize the radar mesh data in runoff analysis, the routine phase of rainwater flow on hillslope is expressed by the series of the LST- II model or the KiWS one. The slope system of the runoff model is divided to any zones according to the slope length. At each zone of the slope system, the rainfall series at the unit or multiple mesh area by radar measurement are supplied as input data to the runoff model. In the series of the LST- II model, input rainfall is stored to upper part of first tank and distributed automatically each runoff components. In the series of the KiWS model, effective rainfall at each zone of the slope system is automatically culculated by utilizing the structure of the LST- II model. Finally, we illustrate the use of this method for a storm occured on the 24th of September,1999 over the Hii River basin.

Key word: Runoff model; runoff analysis; flood runoff

## まえがき

流域内を台風が通過時,あるいは集中豪雨時において, 顕著な降雨域の移動,成長,減衰の様子はレーダ雨量計 情報を活用した水文観測システムにより,定量的な把握・ 解析が可能となってきた.これに伴って,従来の洪水流 出解析法を基礎にしつつ,レーダ雨量計による降雨情報 を活用した中小河川流域,あるいは河川上流域での洪水 予測手法に関して新たな視点での検討が期待されている. すなわち、レーダ雨量計により半径 120km の広範囲に わたる定量的な降雨情報が5分ごとに得られることから、 流域を1~5km 程度のメッシュに分割して、各メッシュ に対応したレーダメッシュ雨量値を分布型流出モデルへ の入力降雨として利用することが可能となり、レーダに よる観測降雨情報を活用した洪水予測システムの構築が 注目されている.本報告は、こうした背景を意図して、 レーダ雨量計で観測される流域内の降雨の時空間的分布 特性を分布型流出モデルへの入力降雨に反映させる流出 解析法について検討したものである.もっとも、レーダ 雨量計によるレーダメッシュ時間雨量値は、メッシュ直 下の単独の地上転倒枡時間雨量値と比較した場合、平均 雨量値に対して、±50%程度の平均的な差異を有してい るのが一般的とされている1). したがって, 現時点では, レーダ雨量計による面積雨量評価精度も洪水流出予測精 度に関係することになるが、ここでは、レーダ雨量計デー タを分布型流出モデルへの入力降雨情報として洪水流出 解析に反映させることを目標として着手した検討の一部 を報告する. すなわち, 流域内の降雨分布特性を反映さ せ得る貯留分布型及び定数分布型の2種の流出モデルに よる洪水流出解析法を提示するとともに、レーダによる 観測降雨情報をこれら2種の流出モデルへの入力降雨と した流出計算に基づく若干の検討事例について述べる. なお、レーダ雨量計データを分布型流出モデルによる流 出解析に活用することを意図して新たに提示する2種の 流出モデルは、一つは角屋・永井により開発提案された 長短期流出両用モデル(LST-Ⅱモデル)<sup>2)</sup>を活用した貯 留分布型流出モデルであり,他の一つは筆者らの提案し ている KiWS モデル<sup>3)</sup>の拡張的利用を図った定数分布 型流出モデルである.

#### 1. レーダ雨量情報の画像表示例

レーダ雨量計データを分布型流出モデルへの入力降雨 情報として洪水流出解析に反映させる手法を検討するに あたり、まず実流域で観測されたレーダ雨量データを入 手し、実際にどのような時空間的降雨分布特性を示して いるかの一事例を踏まえて、後述の分布型流出モデルの 開発を行った.



図1 斐伊川水系のレーダ雨量画像 (1999年9月24日16時) (建設省中国地方建設局の提供)

すなわち,ここでは斐伊川水系の大津地点を下流端と する集水域を解析対象流域(流域面積=911.4km<sup>2</sup>)に 設定し,1999年9月24日に台風18号が本解析対象流 域を通過したときのレーダ雨量情報をその一事例とした.

図1~5は、建設省中国地方建設局の大和山レーダ雨 量計で台風18号通過時に観測されたレーダ雨量計情報 を建設省中国地方建設局出雲工事事務所のコンピュータ 端末で画像表示された事例である。 台風 18 号が本解析 対象流域を通過時に観測された降雨時間帯は、9月24 日8時~15時であった. 図1は,9月24日16時の画像 であり、既に流域全域にわたり、無降雨状態となってい る. 同図には, 斐伊川水系の雨量観測所名が表示されて おり、大津地点を集水域とする流域内には、鳥上、大馬 木, 三成, 阿井, 田井, 久野, 木次, 出雲吉田, 鍋山, 大東の計 10 ヶ所で雨量観測が行われている. 洪水の実 時間予測の問題を議論する場合、これら観測所における 地上雨量計の観測値を利用してレーダ雨量計の観測値を 逐次補正していく「キャリブレーション」手法による検 討が必須の検討課題となるが、ここでは、レーダ雨量計 データを活用した分布型流出モデルの開発を当面の第一 目標とするため、取り敢えず、レーダ雨量データとして 画像表示された情報を以下の分布型流出モデルへの入力 降雨として利用することとする. すなわち, 図2に示す ように、1.5km×1.5km メッシュで流域を覆い、そして、 大和山レーダ雨量計による定量的観測範囲のレーダ雨量 情報に基づいて算定処理された各メッシュ毎のレーダ雨 量値を流出解析への入力データとして利用する.

図 3~図 5 はその具体例で、図 2 に示す各メッシュで のレーダ雨量を 2~5, 5~10, 10~20, 20~30, 30~40,



40~50, 50~70, 70~100, 100 (mm/h)以上の9階級の 降雨強度に区分し,対応する階級1~9で表示してある. なお,図3~図5は,それぞれ9月24日11時,11時30 分,12時と30分毎に出力されたレーダ雨量データの画 像である.

図4に示す11時30分の時間帯における降雨域が本流 域への最大雨量をもたらす状況となり、30分後の12時 には、図5に示すように、雨域の中心は島根半島へ移動 し、本流域内には強雨域が観測されていない。

斐伊川水系大津地点における洪水流出量を,集中型流 出モデルによって算定する場合,入力降雨の単位時間は 1時間と設定すれば十分であることを既往の流出解析に よって確かめているが,ここでは,流域斜面域における 降雨の空間的分布特性も考慮した分布型流出モデルによ



(1999年9月24日11時30分)(建設省中国地方建設局の提供)

る解析を前提としているため、降雨域のより詳細な情報 を反映した 30 分毎のレーダ雨量データを後述の流出解 析における入力降雨として供することとする.

# 2. 分布型流域モデルの設定

分布型流出モデルとして代表的な雨水流法の適用に際 して、解析対象流域をいくつかのブロックに分割し、流 域モデルが作成される. その際,河道合流点,地形や地 目の急変する点を境にして流域のブロック分割が行われ、 特異な地目がない丘陵山地のブロック数は数個、大流域 でも 20 個を越えない程度でよいとされている4). 一方, レーダ雨量計による降雨情報は、最近では、1km メッ シュレーダ雨量データの利用が可能となっているなど, 空間的に細かい分解能でかつ広範囲にわたって提供され ている.流域下流端(対象地点)での流出流量を問題と する場合、地上に達した降雨が流域内部での流下過程で 受ける流れの変換、平均化作用の影響との関連で降雨の 時空間的分布の偏りが考慮されねばならない。したがっ て、上述の雨水流法では、流出の生起場ないし河道網の 形態的特性に主眼をおいて流域のブロック分割が行われ ていることから、今一度、モデル化された雨水流出場の 空間的スケールとレーダメッシュ雨量値の集合から得ら れる降雨の時空間的分布のスケールとの関連を検討する 余地があると思われる.

そこで、斜面系と河道系から構成される分布型流域モ デルを以下のように設定する.

まず、レーダによる観測降雨情報の提供の際に設定さ れる 1.5km×1.5km メッシュ、2.5km×2.5km メッシュ、



図5 斐伊川水系のレーダ雨量画像 (1999年9月24日12時) (建設省中国地方建設局の提供)

あるいは5km×5kmメッシュのいずれかで解析対象流 域を分割し、1メッシュ分で囲まれた領域を1セルとす る.次いで、解析対象流域のメッシュ図上で河道部を抽 出し疑似河道網を設定する.そして、ここでは、分布型 流出モデルに反映させる斜面系及び河道系として、次の 4ケースの評価法を適用し、入力降雨の空間スケールと 流出生起場スケールとの関連を議論するに際しての基礎 資料を得ることとする.

ケース1:河道部を1メッシュ毎に分割し,河道部に 付随する斜面域は1個あるいは複数個のセルの連鎖で構 成される分布型流域モデルを設定する.

ケース2:まず,国土地理院発行の地形図等に記載の 河道網,または一定の基準で評価された河道網を河道次 数の概念を用いて次数化する.次いで,ある次数の集水 域を単位流域とする流域分割によって構成される分布型 流域モデルを設定する.

ケース3:上述ケース2で設定された分布型流域モデ ルの各ブロック斜面域を上述の流域メッシュスケールを 勘案しながら1~複数個の領域に分割し,ケース2の分 布型流域モデルの斜面域をより細分した流域モデルを設 定する.

ケース4:上述ケース3で設定された分布型流域モデ ルにおいて、各ブロックを河道長に応じてさらに上流,

> $\Pi$ 4 -- --+ ++ + + +++ +++ ++ 4 4 +-+ + + + 流域モデルA 流域モデルB 図6 分布型流域モデルの設定 (ケース1)

中流,下流部の3分割,あるいは上流,下流部の2分割 して構成される分布型流域モデルを設定する.

図6は、上述のケース1により設定した集水域の形状 が異なる2つの流域モデルの例である.

図-7(a)は、斐伊川流域大津地点(集水面積=911.4 km<sup>2</sup>)を集水域としたときの流域モデルである.本流域 モデルは、レーダ雨量データ処理システムの端末ディス プレイに表示される斐伊川流域の河道網において1次河 道合流点を境にブロック分割して作成した流域モデル (Type1),さらにこのType1の流域モデルの各ブロッ ク斜面域を河道までの距離に応じていくつかの領域に区 分して構成した流域モデル(Type 2)である.

ここで、Type1の流域モデルは、上述のケース2の 手法により、またType 2の流域モデルはケース3の手 法により設定された分布型流域モデルに相当する.

後述の分布型流出モデルによる流出計算において, Type 1 の流域モデルでは,各ブロック毎に,また Type 2 の流域モデルでは各ブロックでさらに細分され た斜面区分毎に,その領域内のレーダメッシュ雨量の平 均値が入力降雨として流出計算単位時間毎に与えられる ものとする.しかし,斜面域を細分化した Type 2 の流 域モデルにおいても,河道長が長いブロックでは,河道 沿いの時空間的降雨分布特性が計算流出流量に十分反映 されないことが予想される.そこで,河道長が長いブロッ クに対しては,河道次数等を基準にしながら河道を上流 部,中流部,下流部に3分割ないし上流部,下流部に2 分割し,図-7(b)に示すような Type 3 の流域モデル



を設定する. この Type 3 の流域モデルでは, Type 2 の流域モデルに比較し, 流域内のよりきめ細かな時空間 的降雨分布特性を分布型流出モデルに反映させることが 可能となる.

#### 3. 貯留分布型流出モデル

図8は造成畑地域に適用することを意図して提案した 流出モデルで,角屋・永井の長短期流出両用モデル<sup>2)</sup>を 基礎にした貯留型流出モデルである<sup>5)</sup>.ここで,レーダ 雨量計データが分布型流出モデルへの入力降雨情報とし て利用できるように,図1の流出モデルを拡張した貯留 分布型流出モデル構成を試みることとする.

なお、図8に示す流出モデルは以下のようなモデル構成となっている.まず、本流出モデルには、造成畑地における24時間容水量と等価な表層土壌の保水量ないし流域表層部の雨水保留量が組み入れてある.一般に、流域表層部の土層は、その堆積環境に応じた層構造を有しているが、ここでは流域表層部が上下2層からなる成層構造を形成しているものとしてモデル化してある. 図中でL,L<sup>2</sup>は、それぞれ流域表層部の上下2層における最大雨水保留量を水深に換算した土層厚さを示し、次式の関係が近似的に成立するものとしている.

$L_1 = Z_{11} + Z_{12} = \alpha \ \theta_{SU} \bullet D_1 / 100$	•	•	• (1)
$Z_{12} = \theta_{FU} \bullet D_1 / 100$	•	•	• (2)
$L_2 = Z_2 + Z_3 = \alpha$ ' $\theta_{SL} \bullet D_2/100$	•	0	• (3)
$Z_3 = \theta_{\rm FL} \bullet D_2/100$	•	•	• (4)

ここに、D<sub>1</sub>、D<sub>2</sub>:表層土の上部及び下部それぞれの土 層厚さ (mm)、 $\theta_{SU}$ 、 $\theta_{SL}$ :表層土の上部及び下部それ ぞれの飽和水分量 (容積含水率、%)、 $\theta_{FU}$ 、 $\theta_{FL}$ :表層 土の上部及び下部それぞれの 24 時間容水量 (容積含水 率、%)、Z<sub>11</sub>、Z<sub>12</sub>、Z<sub>2</sub>、Z<sub>3</sub>:流出孔の高さ (mm)、a、a': 定数である。その他の記号は長短期流出両用モデル LST-IIと同一とする。ただし、ここでは、流域地表面 における窪地貯留高 Z<sub>5</sub>、浸入能 f<sub>5</sub> の導入、及び浸透高 g<sub>1</sub>の算定式が LST-II モデルと異なっている。

さて、図8の流出モデルを拡張した分布貯留型流出モ デルとして、図9に示すような流出モデルを設定する. 本流出モデルは、図8の流出モデルを連結し、流域斜面 部の雨水伝播過程を表現しようとしたものであり、図9 では図8の流出モデルの第1段タンク上層部を5個連結 した場合のモデル構造となっている.なお、第1段タン ク下層部及び第2、3段タンクは図8に示すモデル構造 をそのまま利用している.そして、流域斜面部をj方向、 河道部をi方向とし、第i番目ブロックが、j<sub>n</sub>個の単 位流域で構成されるものとすると、図6のように、流域 特性に応じた分布型流域モデルを構成することができる. また、第iブロックの第j番目の単位流域の集水面積を A<sub>ij</sub>とし、入力降雨系列は、各単位流域ごとに入力する ものとする.

図9に示す流出モデルによる第 i ブロックの第 j 番目 の単位流域における流出高,浸入能,浸透高及び各タン クの連続の式は以下のように表される.

流出高:

 $Q_{1,i,j} = a_1(S_{s,i,j} - Z_s)^m$ (for  $S_{s,i} > Z_s$ ) •••(5),  $Q_{2,ij} = a_2(S_{1,i,j} - Z_{12})$ (for  $S_{1,i,j} > Z_{12}$ ) • • • (6)  $Q_{3,i} = a_3(S_{2,i} - Z_3)$ (for  $S_{2i} > Z_3$ ) • • • (7)  $Q_{4,i} = a_4 S_{3,i}$  • • • (8) ,  $Q_{5,i} = a_5 S_{4,i}$ •••(9) 浸透能:  $f_{S,i,j} = b_S(Z_{11} + Z_{12} - S_{1,i,j})$  (for  $S_{S,i,j} > Z_S$ ) • • • (10)  $f_{1,i} = b_1(Z_2 + Z_3 - S_{2,i})$  (for  $S_{1,i,j} > Z_{12}$ ) • • • (11) 浸透高:  $g_{1,i} = b_2(S_{2,i} - Z_3)$  (for  $S_2 > Z_3$ ) • • • (12)•••(13)  $g_{2i} = b_3 S_{3i}$ 

連続の式:

 $dS_{\text{s,i,j}}/dt \!=\! r_{\text{a,i,j}} \!-\! Q_{\text{1,i,j}} \!-\! f_{\text{S,i,j}} +\! Q_{\text{1,i,j-1}} \!\times\! A_{\text{i,j-1}} /A_{\text{i,j}}$ 

 $dS_{{}_{1,i,j}}\!/dt\!=\!f_{{}_{S,i,j}}\!-\!Q_{{}_{2,i,j}}\!-\!f_{{}_{1,i,j}} +\!Q_{{}_{2,i,j-1}} \times\!A_{{}_{i,j-1}}\!/A_{{}_{i,j}}$ 

• • • (15)



図8 貯留集中型流出モデル (LST-Ⅱモデルの応用モデル)



**図9** 貯留分布型流出モデル (第i番目ブロック、j<sub>1</sub>=5)

${ m d} { m S}_{2,i}/{ m d} { m t} = \Sigma \; lpha_{i} { m f}_{1,i,j} - { m Q}_{3,i} - { m g}_{1,i}$	۰	•	• (16)
$dS_{3,i}/dt = g_{1,i} - Q_{4,i} - g_{2,i}$	•	•	• (17)
$dS_{4,i/}/dt = g_{2,i} - Q_{5,i}$	•	•	• (18)

ここに、 $Q_{1,ij} \sim Q_{5i}$ :流出高(mm/h)、 $Q_{1,ij}$ は表面流出、  $Q_{2,ij}$ は早い中間流出、 $Q_{3i}$ は遅い中間流出、 $Q_{4i} \geq Q_{5i}$ は 地下水流出を想定する。 $S_{5,ij} \sim S_{4j}$ : 貯留量(mm)、 $a_1 \sim a_5$ 及び $b_8 \sim b_3$ :定数、 $Z_8 \sim Z_3$ :流出孔の高さ(mm)、 $f_{5,ij}$ 及び $f_{1,ij}$ : 浸入能(mm/h)、 $g_{1i}$ 及び $g_{2i}$ : 浸透高(mm/h)、 t:時間である。また、 $\alpha_i = A_{i,j}/A_i$ 、第 i ブロックの集水 面積  $A_i = \Sigma A_{i,j}$ である。

なお,第iブロックが j<sub>n</sub> 個の単位流域で構成される とき,第iブロック最下流端の単位流域,すなわちを第 j<sub>n</sub>番目の単位流域からの流出量Q(m<sup>3</sup>/s)は,次式で与え られる.

 $Q = \{ (Q_{1,i,jn} + Q_{2,i,jn}) \times A_{i,jn} + (Q_{3,i} + Q_{4,i} + Q_{5,i}) \times A_i \} /3.6$ ••• (19)

 ここに、A<sub>i,in</sub>は、第iブロックの第jn番目の単位流 域の面積である。

なお、河道部は、雨水流法における河道流計算手法を 適用することとする。その際、第 i ブロック河道への斜 面域からの横流入量 q (m<sup>2</sup>/s) は、次式で算定される。

q = Q/L<sub>i</sub> •••(20) ここに, L<sub>i</sub>:第iブロックの河道長(m)

#### 4. 定数分布型流出モデル

図 10 は定数集中型 KiWS モデル(Kinematic Wave Storage Model)で、本流出モデルは雨水流モデルと角

屋・永井の提案による長短期流出両用モデル(LST – I モデル)を統合したモデルである<sup>5)</sup>.本流出モデル定数  $a_1$ ,  $a_2$  は,それぞれ表面流出モデルの斜面流定数k (m<sup>-1/5</sup>・s<sup>3/5</sup>),中間流出モデルの定数  $k_1$ ・s/ $\lambda$  (cm/ s)に対応している.この定数集中型 KiWS モデルは, 流域斜面長 Bの斜面域において表面流出及び早い中間 流出で形成される斜面流出量については雨水流モデルを 適用して算定し,遅い中間流出,地下水流出は,LST – IIモデルの第1段タンク下層部,第2~3段タンクをそ のまま利用して算定した後に,各流出高の総和に流域面 積を乗じて,流域下流端における単位時間毎の計算流出 量系列を求める方式の流出モデルであり,河道流計算は 組込まれていない.

そこで、上述2. で示した Type 2,3 の各流域モデル のように各ブロックの斜面域が複数の区分領域で連結さ れ、河道配列構造を反映した流域モデルに対しても、各 ブロック斜面域の区分領域毎に時空間的降雨分布特性を 取込んだ流出計算が可能となるように分布型流出モデル を構築することを考える.

図11は、各ブロック斜面域の区分領域毎にレーダメッ シュ雨量として入手可能な流域内の時空間的降雨分布特 性を取込みながら、上述の流域モデルの斜面域及び河道 部の雨水流追跡が可能となるように構築された分布型流 出モデルの概念図である. すなわち, 図10の定数集中 型 KiWS モデルを連結し、流域斜面域及び河道部の雨 水伝播過程を表現しようとしたもので、図11では図10 の流出モデルの第1段タンク上層部を5個連結した場合 のモデル構造となっている. なお, 第1段タンク下層部 及び第2,3段タンクは図10に示すモデル構造をそのま ま利用している.また、本流出モデルによる流出計算に あたって、定数集中型 KiWS モデルによる流出計算プ ログラムを基礎にしながら、①流域モデルの各ブロック 斜面域の区分領域毎に当該領域内に包含されるレーダメッ シュ雨量の平均値を入力降雨とし、また斜面域の各区分 領域下流端における斜面流出量が隣接する下流側区分領 域の上流端流量の境界条件となるように斜面流計算プロ グラムの修正, ②河道流計算プログラムの付加など, 新 たな計算プログラミングが必要となる.

分布型 KiWS モデルによる流出解析において,各ブ ロック斜面域の任意の1つの区分領域における降雨遮断 量,低水流出高,浸透能,浸透高,蒸発散量等は以下の 式で算定されるものとする.

#### 降雨遮断量:

樹木等による降雨遮断量 I, は, 各斜面域の区分領域毎

に、角屋・永井の提案によるLST – Ⅱモデルで採用されている次式の形でを算定する.そして、当該区分領域 への入力降雨系列 r<sub>i</sub>より降雨遮断量を差し引いた雨量 系列 r<sub>a</sub>を直下の第1段タンク上層に入力する.

$$r_{a,i} = 3600 \{R_i - (I_i - I_{i-1})\} / \Delta t_r$$
 • • • (21)

 $I_{i} = (Z_{0} - S_{00}) \{1 - \exp(-R_{i}/Z_{0})\}$  • • • (22)

 $\mathbf{R}_{i} = \Sigma \mathbf{r}_{i} \cdot \Delta \mathbf{t}_{r} / 3600 \qquad \cdot \cdot \cdot (23)$ 

ここに、 $R_i$ :入力降雨の単位時間を $\Delta t_r$ 秒としたとき, i  $\Delta t_r$ 時刻までの累加雨量(mm), $I_i$ : i  $\Delta t_r$ 時刻までの 降雨遮断可能量(mm), $Z_0$ :最大遮断量(mm), $S_{00}$ :初 期貯留量(mm), $r_i$ :時刻(i-1) $\Delta t_r \sim i \Delta t_r$ 間の降雨量 (強度)(mm/h), $r_{a,i}$ :時刻(i-1) $\Delta t_r \sim i \Delta t_r$ 間の降雨遮 断効果を受けた後の降雨量(強度)(mm/h).

低水流出高,浸透能,浸透高:

$\mathbf{Q}_3 = \alpha_1 \mathbf{a}_3 (\mathbf{S}_2 - \mathbf{Z}_3)$	) (for	$S_2 \ge Z_3$ )	٠	۰	• (24)
$Q_3 = 0$	(for	$S_2 < Z_3$ )	•	0	• (25)
$Q_4 = \alpha_1 a_4 S_3$			٠	•	• (26)
$Q_5 = \alpha_1 a_5 S_4$			•	•	• (27)
$f = \alpha_1 b_1 (Z_2 + Z_2)$	$Z_3 - S_2$ )		٠	•	• (28)
$g_1 = \alpha_1 b_2 (S_2 - $	- Z3)		٠	•	• (29)
$g_2 = \alpha_1 b_3 S_3$			٠	٠	• (30)

ここに、 $Q_3 \sim Q_5$ :流出成分で、 $Q_3$ は遅い中間流出高 (mm/h)、 $Q_4$ と $Q_5$ は地下水流出高(mm/h)、f:第1 段タンク上層部よりの浸透能(mm/h)、 $g_1,g_2$ :下段タ



**図10** 定数集中型 KiWS モデル

ンクへの供給量, (mm/h),  $\alpha_1 = \alpha_s/B$ , B:各ブロッ クの斜面長(m),  $\alpha_s$ :換算係数で計算単位時間を $\Delta t_s$ 秒 としたとき,  $\alpha_s = \Delta t_s \times 10^{-2}$ となるが, 各変量に上述 のような単位を用いると,  $\alpha_s = 36$ となる.  $a_s$ :遅い中 間流を規定する定数(cm/s),  $a_4, a_5$ :地下水流を規定す る定数 (cm/s),  $b_1 \sim b_3$ :鉛直方向の浸透量を規定す る定数 (cm/s),  $Z_2, Z_3$ :流出孔の高さ (mm).

# 蒸**発**散量:

蒸発散量 Et(mm/d) を石原・小葉竹の研究および角 屋・永井の長短期流出両用モデルにおける手法を利用し, 次式の形式で算定する.

$E_t = E_1 + E_2 + E_3$		•••(31)
$E_1 = E_0 - E_c$ , for	· S <sub>0</sub> >0, S <sub>1</sub> >0	
or $S_2 \ge Z_3$	i -	•••(32)
$=S_2(E_0-E_c)/Z_3$	for $S_0 = S_1 = 0$ ,	
	and $0 \leq S_2 \leq Z_3$	•••(33)
$E_2 = \tau E_c$	for $S_3 > 0$	•••(34)
$E_3 = (1 - \tau) E_c$	for $S_4 > 0$	•••(35)
ここに, Et:時間tにお	おける蒸発散強度(m	$nm/d$ ), $E_0$ :

最大蒸発散強度 (mm/d),  $E_c$ : 最終蒸発散強度(mm/d),  $\tau$ : 最終蒸発散量  $E_c$ の第2 段タンクへの配分比で, こ こでは  $\tau = 0.6$  と仮定する.

また,降雨遮断タンクおよび第1段~3段タンクについての連続の式は以下の式で与えられる.

連続の式:



(第i番目ブロック、j<sub>n</sub>=5)



$$\begin{split} dS_{1}/dt = r_{a} , & \text{for } 0 \leq S_{1} < Z_{12} \\ & \text{and } r \neq 0 \\ = 0 , & \text{for } S_{1} = Z_{12} \text{ and } r \neq 0 \\ = -E_{1}', & \text{for } S_{0} = 0, & 0 \leq S_{1} < Z_{12} \text{ and} \\ & r = 0 & \bullet \bullet \bullet (37) \\ dS_{2}/dt = f_{g} - Q_{3} - g_{1} - E_{1}', & \text{for } S_{2} \geq Z_{3} \\ & = f_{g} - g_{1} - E_{1}', & \text{for } S_{2} < Z_{3} & \bullet \bullet \bullet (38) \end{split}$$

 $dS_3/dt = g_1 - Q_4 - g_2 - E_2'$  • • (39)

$$dS_4/dt = g_2 - Q_5 - E_3' \qquad \bullet \bullet \bullet (40)$$

ここに、 $S_0$ :降雨遮断タンクの貯留量(mm)、t:時間(h)、r:各ブロックへの入力降雨強度(mm/h)、 $r_a$ : 降雨遮断効果を受けた後の降雨量(mm/h)、 $S_1 \sim S_4$ :第 1段タンク上層~第3段タンクの貯留量(mm)、 $f_s$ :第 1段タンク上層よりの補給量(mm/h)、 $E_1' \sim E_s'$ :蒸発 散に伴う各段タンク貯留量の減少強度(mm/h)、 $Z_{12}, Z_s$ : 流出孔の高さ(mm)である.

上述の連続式中の  $E_i' \sim E_s'$ はそれぞれ  $E_i \sim E_s$  の値を (mm/h)に換算したものである.

上述の低水流出高  $Q_s \sim Q_s$  に加えて,表面流出及び早い中間流出で形成される斜面流出高  $Q_i$ , $Q_2$  は雨水流モデルを介して算定する.なお,降雨遮断効果を受けた後の降雨量  $r_a$  は,さらに地表面凹地貯留量  $S_i$ ,第1タンク上層よりの補給量  $f_g$  を加味して,表面流出及び早い中間流出で形成される斜面流への有効降雨  $r_s$  に変換しておく.

以上のように,分布型流域モデルの各ブロック左右岸 からの河道単位長流入量は,直接流出成分のみならず, 低水流出成分も包含した流出成分で形成されることとな る.なお,河道流追跡は,雨水流モデルの河道流に関す る数値解析によって行う.

# 5. 適 用 例

1999年台風 18 号が斐伊川流域を通過時に得られたレー ダメッシュ雨量値を上述の分布型流出モデルへの入力降 雨として,流出計算した事例を図 12 に示す. 同図は流 域モデル Type 3 に対しての計算例で,中段の計算流出 量ハイドログラフは流域一様な降雨を与えた場合(Case 1)であり,下段の計算流出量ハイドログラフは上述の手 法で流域内の降雨分布特性を取込んだ計算例(Case 2) である.いずれの図においても,流域モデルの各ブロッ ク下流端の流出量ハイドログラフが実線で併示してある. これらの計算結果から,計算単位時間毎の流域平均降雨 量を流出モデルへの入力降雨とする従来の手法と上述の ように流域内の時空間的降雨分布特性を取込んだ手法と の比較検討が可能となったと言える.また図 13,14 は, それぞれ本流出解析事例(Case 1,2)で得られた各ブロッ ク毎の雨水保留量曲線及び累加雨量~累加有効雨量曲線 の例である.流域内の降雨分布特性を反映して,各ブロッ クの有効降雨系列に顕著な差異が認められる.

### あとがき

本報告では、レーダ雨量計による降雨情報を分布型流 出モデルへの入力降雨情報として活用し、かつ流域内の 時空間的降雨分布特性が洪水流出波形に及ぼす影響を検 討し得る分布型流出モデルとして、長短期流出両用モデ ルを活用した貯留分布型流出モデル及び KiWS モデル を応用した定数分布型流出モデルの2種の流出モデルを 提示した.そして、斐伊川流域におけるレーダ雨量情報 に基づいた若干の適用例を示したが、ここで提示した流 出解析法の実用性、あるいは流出予測への応用可能性に ついては、今後なお各種条件のもとでの流出シミュレー ション及び実流域での流出モデルの検証が必要である.

なお、本研究報告は、(財)河川情報センターの平成 11年度河川情報センター研究助成による研究成果の一 部であり,また建設省中国地方建設局及び建設省出雲工 事事務所からレーダ雨量情報の提供いただいたことを付 記し,謝意を表する.

## 引用文献

- 深見和彦:レーダ雨量計を活用した洪水予測システム技術の現状について、土木技術資料、42-7、 pp.12-13 (2000)
- 2) 角屋 睦・永井明博:長短期流出両用モデルの開発 改良研究,農業土木学会論文集,136,pp.31-38 (1988)
- 福島 晟・武田育郎・森 也寸志:水文環境の変化 に伴う流出形態の変化予測のための流出モデルの開 発,島根大学農学部研究報告,29,pp.23-29 (1995)
- 4) 角屋 睦:流出解析手法(その6),農業土木学会誌, 48(6), pp.37-43<sup>-</sup>(1980)
- 5) 福島 晟・武田育郎・森 也寸志:流域の部分的開 発及び造成畑地の特性を考慮した集中定数型流出モ デル,島根大学生物資源科学部研究報告,4,pp.65-74(1999)