流出モデルの確率応答特性評価に基づく 集中化に関する研究 LUMPING PROCESS OF RUNOFF MODEL BASED ON EVALUATION OF ITS STOCHASTIC RESPONSE

田中 岳¹⁾・八幡 江里子²⁾・田中 梢³⁾ Gaku TANAKA, Eriko YAHATA and Kozue TANAKA

¹⁾正会員 博士(工学) 北海道大学助教 大学院工学研究科(〒060-8628 札幌市北区北13条西8丁目)
 ²⁾学生会員 北海道大学 大学院工学研究科(〒060-8628 札幌市北区北13条西8丁目)
 ³⁾学生会員 北海道大学 工学部環境社会工学科(〒060-8628 札幌市北区北13条西8丁目)

In this paper, the runoff system composed of hillslope runoff generation model and channel network is used, and theoretical differential equations to calculate the first- and second-order moments of discharge are derived. The results are as follows: t_c called the time of concentration and the variance of height of runoff, $\sigma_{q_i}^2$, in a steady state are regarded as constant when the catchment area is smaller than one hundred and several tens to several hundreds kilometers square. $\sigma_{q_i}^2$ in a steady state is maximized at a value for n_r , which means a spatial resolution of topographic information.

The results of this study can be applicable to the evaluation method of lumping process of models based on their stochastic response characteristics.

Key Words : runoff model, lumping process, stochastic response

1. はじめに

河川整備が十分に行き届かず,水文観測の不十分 な流域では,一般に,洪水災害の防止と軽減を目的 とした洪水の予測技術が不足する傾向にある.この ような洪水災害に対して脆弱な地域では,河川管理 者のみならず流域住民にとっても,理解と運用の容 易な流出解析システムが有用である.その流出解析 システムの実現として,流域の一部(サブ流域)を 集中定数系モデル(概念モデル)で表現し,河道追 跡と組み合わせたシステムが考えられる.この流出 解析システムの構築手法は,学術的に見て重要性が 高いものの,幾つかの未解決問題を含んでいる.例 えば,集中化が妥当な流域面積を求める問題のよう に,従来から扱われてきた,流出モデルの集中化の 妥当性を評価する問題(集中化の評価問題)がその 例である.

流出モデルの集中化に関する研究では、分布定数 系モデルのKinematic Wave式^{1), 2), 3), 4)や浸透流式^{5), 6),} ^{7), 8), 9)}を基礎式として、それらを空間軸上で積分す ることで集中定数系モデルの貯留方程式を与える. これらは、降雨量の平均値に関する時系列を決定論 的関数として、流出量の平均値により集中化を評価} したものである. その一方で, 基礎式を確率微分方 程式として流出量の二乗平均誤差¹⁰⁾, さらには流出 量の確率密度関数に基づく評価手法^{11), 12)}へと,集中 化に関する研究は展開された. ただ,上記の研究は, いずれも斜面系での流出のみが対象である. その後, 田中^{13), 14), 15)}は,この集中化に関する確率論的評価 を小・中流域に適用することを踏まえて,斜面系と 河道系とから構成された流出モデルのそれぞれに Kinematic Waveモデルを採用し,小流域における確 率応答特性を理論的に求めた. さらに,前報におい て田中¹⁶は,集中化の解析対象となる流域の拡大を 目指し,自己相似性を有するある模擬された流域 (MV network)¹⁷⁾において,降雨量の確率特性が既 知の条件下で流出量の確率応答特性を理論的に推定 している.

本論文では,前報¹⁶とは異なる模擬された流域に おいて,降雨量の確率特性が既知の条件下で流出量 の確率応答特性を理論的に推定し,その妥当性をシ ミュレーション法に基づき評価した後,流域面積と それらの関係について,前報の成果と加えて議論す る.さらに,固定された流域面積に対して,空間分 解能と流出量の確率応答特性との関係を検討する. なお,ここで得られた結果は,集中化が妥当な流域 面積の制限条件の提示に役立つものと期待される.



図-1 流域と模擬河道網¹⁹⁾

2. 模擬された河道網構造と流出モデル

実際の流域を斜面と河道とに分離して得られる河 道網構造が自己相似性をもつ¹⁸⁾ことから、本論文で は、二本の河道が合流する前報¹⁰⁾とは異なり、三本 の河道が合流する模擬された河道網(Peano network)を用いる(図-1).なお、図-1の実線は 河道を、破線は各河道の両岸に連結された三角形斜 面を、●印が流域の下流端をそれぞれ意味している. 図に示す $i(\leq 2^n, n: 自然数のパラメータ)$ は、河 道(リンク)の位置を表す.例えば、i=1は上流端 の河道(外部リンク)を、 $i=2^n$ は下流端の河道 (内部リンク)をそれぞれ意味する.図-1の左下に 示された図は、二斜面一河道からなる三つの単位流 域が合流した最小の流域(n=1)を表し、図-1は、 n=3として模擬された流域を示している.

本論文では、斜面、河道の各要素モデルとして、 以下の集中定数系モデルを採用する.前報¹⁶にて述 べたように、洪水時の流れを対象として山地域の 小・中流域を考えると、一般に、不定流の運動方程 式の慣性項と圧力項とが、重力項と摩擦項に比べて 無視できる程に小さくなる.そのうえ、勾配が急で あるため、斜面にも河道にも射流流れの等流近似が 成立し、いずれの要素モデルに対しても、 Kinematic Waveモデルの採用が可能となる.しかし ながら、以後の解析を容易にする観点から、以下の モデルを採用している. 斜面要素モデル:

 $s_{h} = k_{h}q_{h}^{p_{h}} \qquad (1) \qquad \frac{ds_{h}}{dt} + q_{h} = r \qquad (2)$ $s_{h}: 貯留高(L); q_{h}: 流出高(LT^{-1});$

$$r: 降雨強度(LT^{-1}); t: 時間(T);$$

 k_h :貯留係数($L^{1-p_h}T$); p_h : 貯留指数(1) 河道要素モデル:

$$s_i = k_i q_i^{p_c} \tag{3}$$

$$\begin{cases} \frac{ds_{i+1}}{dt} + q_{i+1} = Aq_h + q_i + \chi q_m , i = (2l-1)m \\ \frac{ds_1}{dt} + q_1 = Aq_h \end{cases}$$
(4)

 s_i : 貯留量(L^3); q_i :流出量(L^3T^{-1});

 k_i : 貯留係数($L^{3(1-p)}T^p$); p_c : 貯留指数(1);

 $m = 2^{n-k}$; $k (\leq n)$: 自然数; $l (\leq 2^{k-1})$: 自然数;

A: -河道二斜面からなる最小要素の面積添え字<math>iは、河道の位置(図-1)と対応している. また、 q_m は、i+1番目の河道の上流端に連結され た左右の流域からの流入量を意味する.なお、本論 文が用いた模擬河道網(図-1)の場合には、式(4) の $\chi=2$ 、前報での模擬河道網の場合には、 $\chi=1$ と なる.

本論文では、この模擬された流域に対して、流域 面積の変化と、i番目の河道での流出量の確率特性 (平均値と分散)との関係を定量化する.さらに、 固定された同一の流域面積に対する空間分解能の変 化(nの大小)との関係についても議論する.

3. 流出量の確率応答特性の推定

降雨流出系を対象とした非線形確率微分方程式の 解法は、これまでに藤田ら¹¹⁾を中心に示されてきた. 本論文でもこれらに従い、上記の模擬された流域に おけるi番目の河道での流出量の確率特性(平均値 と分散)を与える連立微分方程式を求める.その誘 導過程の概要は、以下の通りである.

降雨強度r, 貯留高 s_h , 貯留量 s_i の各変数(確率 変数)を平均値(bar記号)とそれからの偏差(tilde 記号)とに分離する.例えば,降雨強度rは,

$$r = \overline{r} + \widetilde{r}$$
, $\langle \widetilde{r} \rangle = 0$ (5)
 $\langle \rangle$: 期待値演算子

のように表される. また, 非線形項(指数型の確率 変数)に対しては, 以下に示す**Bras**ら²⁰⁾の近似式を 用いる.

$$s_h^{m_h} = \alpha_h \overline{s}_h + \beta_h \widetilde{s}_h \quad (6) \qquad s_i^{m_c} = \alpha_i \overline{s}_i + \beta_i \widetilde{s}_i \quad (7)$$

$$m_i = 1/p_i \quad m_i = 1/p_i$$

上式に含まれるパラメータ α_h , β_h , α_i および β_i に ついては, 原論文²⁰⁾を参照されたい. これらを式(1) から(4)に代入し,若干の計算を施すことで斜面で の流出高 q_h の確率特性(平均値 \overline{q}_h と分散 $\sigma_{q_h}^2$)と, *i*番目の河道での流出量 q_i の確率特性(平均値 \overline{q}_i と 分散 $\sigma_{q_i}^2$)とを与える微分方程式が,以下のように 与えられる.

$$\begin{cases} \frac{d\overline{s}_{i+1}}{dt} + D_{i+1}\alpha_{i+1}\overline{s}_{i+1} = AD_h\alpha_h\overline{s}_h \\ + D_i\alpha_i\overline{s}_i + \chi D_m\alpha_m\overline{s}_m \end{cases}, i = (2l-1)m \\ \frac{d\overline{s}_1}{dt} + D_1\alpha_1\overline{s}_1 = AD_h\alpha_h\overline{s}_h \end{cases}$$
(8)





図-2 シミュレーション法による比較結果

$$\frac{ds_h}{dt} + D_h \alpha_h \overline{s}_h = \overline{r} \tag{9}$$

$$\begin{cases} \frac{d\left\langle \widetilde{s}_{i_{i}+1}\widetilde{s}_{i_{2}+1}\right\rangle}{dt} + \left(D_{i_{1}+1}\beta_{i_{1}+1} + D_{i_{2}+1}\beta_{i_{2}+1}\right)\left\langle \widetilde{s}_{i_{1}+1}\widetilde{s}_{i_{2}+1}\right\rangle \\ = AD_{h}\beta_{h}\left(\left\langle \widetilde{s}_{i_{i}+1}\widetilde{s}_{h}\right\rangle + \left\langle \widetilde{s}_{i_{2}+1}\widetilde{s}_{h}\right\rangle\right) \\ + D_{i_{1}}\beta_{i_{1}}\left\langle \widetilde{s}_{i_{1}}\widetilde{s}_{i_{2}+1}\right\rangle + D_{i_{2}}\beta_{i_{2}}\left\langle \widetilde{s}_{i_{1}+1}\widetilde{s}_{i_{2}}\right\rangle \\ + \chi D_{m_{1}}\beta_{m_{1}}\left\langle \widetilde{s}_{m_{1}}\widetilde{s}_{i_{2}+1}\right\rangle + \chi D_{m_{2}}\beta_{m_{2}}\left\langle \widetilde{s}_{m_{2}}\widetilde{s}_{i_{1}+1}\right\rangle \\ i_{1} \ge i_{2} \ge 1 \\ \frac{d\left\langle \widetilde{s}_{i_{i}+1}\widetilde{s}_{1}\right\rangle}{dt} + \left(D_{i_{i}+1}\beta_{i_{i}+1} + D_{1}\beta_{1}\right)\left\langle \widetilde{s}_{i_{1}+1}\widetilde{s}_{1}\right\rangle \\ = AD_{h}\beta_{h}\left(\left\langle \widetilde{s}_{i_{i}+1}\widetilde{s}_{h}\right\rangle + \left\langle \widetilde{s}_{1}\widetilde{s}_{h}\right\rangle\right) , \qquad i_{1} \ge 1 \\ + D_{i_{1}}\beta_{i_{1}}\left\langle \widetilde{s}_{i_{1}}\widetilde{s}_{1}\right\rangle + \chi D_{m_{1}}\beta_{m_{1}}\left\langle \widetilde{s}_{m_{1}}\widetilde{s}_{1}\right\rangle \\ \frac{d\left\langle \widetilde{s}_{1}\widetilde{s}_{1}\right\rangle}{dt} + 2D_{1}\beta_{1}\left\langle \widetilde{s}_{1}\widetilde{s}_{1}\right\rangle = 2AD_{h}\beta_{h}\left\langle \widetilde{s}_{1}\widetilde{s}_{h}\right\rangle \end{cases}$$

$$\frac{d\left\langle\widetilde{s}_{i_{i}+1}\widetilde{s}_{h}\right\rangle}{dt} + \left(D_{i_{i}+1}\beta_{i_{i}+1} + D_{h}\beta_{h}\right)\left\langle\widetilde{s}_{i_{i}+1}\widetilde{s}_{h}\right\rangle \\
= AD_{h}\beta_{h}\left\langle\widetilde{s}_{h}\widetilde{s}_{h}\right\rangle + D_{i_{i}}\beta_{i_{i}}\left\langle\widetilde{s}_{i_{i}}\widetilde{s}_{h}\right\rangle , \quad i_{1} \ge 1$$
(10)

$$\begin{pmatrix} +\chi D_{m_1}\beta_{m_1}\langle \widetilde{s}_{m_1}\widetilde{s}_h \rangle \\ \frac{d\langle \widetilde{s}_1\widetilde{s}_h \rangle}{dt} + (D_1\beta_1 + D_h\beta_h)\langle \widetilde{s}_1\widetilde{s}_h \rangle$$
(11)

$$\frac{|AD_{h}\beta_{h}\langle \widetilde{s}_{h}\widetilde{s}_{h}\rangle}{|\frac{d\langle \widetilde{s}_{h}\widetilde{s}_{h}\rangle}{L}+2D_{h}\beta_{h}\langle \widetilde{s}_{h}\widetilde{s}_{h}\rangle}=c\sigma_{r}^{2}$$

$$\overline{q_i} = D_i \alpha \overline{s_i} \tag{12}$$

$$\overline{q}_h = D_h \alpha_h \overline{s}_h \tag{13}$$

$$\sigma_{q_i} = (D_i \beta_i)^* \langle s_i s_i \rangle \tag{14}$$

$$\sigma_{q_h}^{2} = (D_h \beta_h)^2 \langle \widetilde{s}_h \widetilde{s}_h \rangle \tag{15}$$

$$c: 大ささ1の定数(T);$$

 $\sigma_r^2: 降雨強度rの分散(L^2T^{-2})$

なお,

$$D_i = \left(\frac{1}{k_i}\right)^{m_c}, \qquad D_h = \left(\frac{1}{k_h}\right)^{m_c}$$

 m_1 , m_2 は, それぞれ i_1 , i_2 に対応したmの値を意味する.なお,これらを誘導する際,降雨強度rの二次のキュムラント関数が必要となる.本論文では, rが互いに独立な確率変数として,

$$\langle \widetilde{r}(\tau_1)\widetilde{r}(\tau_2)\rangle = \sigma_r^2 \delta(\tau_1 - \tau_2),$$

δ: Diracのデルタ関数

を用いた.

4. シミュレーション法による検証

斜面での流出高*q*^{*h*}の確率特性と,*i*番目の河道で の流出量*q*^{*i*}の確率特性を与える連立微分方程式, 式(8)から(15)に含まれたパラメータ*χ*の値が,先に 述べたように,前報¹⁶⁾での模擬河道網と本論文のそ れとの違いを表している.前報の結果を踏まえると, 式(8)から(15)の妥当性も十分に示されることが予想 される.ここでは,シミュレーション法に基づく評 価結果のみを示すこととする.なお,計算において, 斜面流れには,

$$p_h = \frac{3}{5},$$
 $k_h = 0.625 \left(\frac{n_h}{\sqrt{i_h}}\right)^{\frac{3}{5}} \left(\frac{l_0}{4}\right)^{p_h}$

 n_h : 等価粗度($L^{-1/3}T$); i_h : 斜面勾配(1);

*l*₀:二つの三角形斜面が連結された河道の長さ(*L*) を,河道流れには,

$$p_c = \frac{2}{3}$$
, $k_i = C^{-\frac{2}{3}} i_i^{-\frac{1}{3}} l_0 w_i^{\frac{1}{3}}$

C: Chezy係数($L^{1/2}T^{-1}$);

i_i:*i*番目の河道での河床勾配(1);*w_i*:河幅(*L*) を用いる.また,*i*(>2)番目の河道での河床勾 配*i_i*および河幅*w_i*については,これより上流側の流 域面積*A_i*の関数として次式により与える.

$$i_i = i_1 \left(\frac{A_i}{A}\right)^{-0.5}, \qquad w_i = w_1 \left(\frac{A_i}{A}\right)^{0.5}$$

なお,最小要素の面積 *A* と,*i* 番目の河道より上流 側の流域面積 *A_i*については,それぞれ,

$$A = \frac{l_0^2}{2}, \qquad A_i = 2A \sum_{k=1}^n \left[\left(\frac{i-1}{2^{n-k}} + 1 \right) / 2 \right] 4^{n-k} + iA$$

表-1 パラメータ*n*と流域面積

n	1	2	3	4	5	6	7
km^2	8.000	32.00	128.0	512.0	2048	8192	32768

[]: Gauss記号

により与えられる. 表-1は, l₀ = 2000 (m)とした場 合のパラメータnと流域面積A"と関係を示してい る. なお, A を与える式については, 前報の模擬 河道網に対するものと異なることを付記しておく. 図-2 (n≤7) は、式(8)から(15)を解くことにより 求められた*i*(=2ⁿ)番目の河道での流出量*q*,の確率 特性(破線)と、シミュレーション法により推定さ れたそれら(実線)との比較を示している. 左の四 つの図は平均値を,右の四つは分散の比較結果であ る. なお, これらの結果は, 流出量を流域面積で除 すことで基準化された確率特性(流出高の平均値と 分散)となっている. 図-2が示すように、nが増加, つまり流域面積が大きくなると、上昇期に若干の差 異が認められるものの、両者の適合度は良好であり、 前報¹⁶⁾と同様に、式(8)から(15)の妥当性が示された といえる.

なお、計算条件として、継続時間48(*hr*)の矩形降 雨 ($\bar{r} = 5$ (*mm/hr*)), $\Delta t = 1$ (*hr*), 定数 $\lambda = 0.4$ とし て、降雨強度 *r* の分散 $\sigma_z^2 \delta$,

$$\sigma_r^2 = \frac{\Delta t \sigma_{r_d}^2}{c}, \qquad \sigma_{r_d}^2 = \frac{1}{\lambda^2}$$

により与え,他の条件を以下のように設定した.

 $n_h = 0.10$, $i_h = 0.05$, $l_0 = 2000 (m)$, $i_1 = 0.05$, $w_1 = 1 (m)$, C = 40

 $i_1 = 0.05$, $w_1 = 1(m)$, C = 40また,式(6),(7)のパラメータ α_h , β_h , α_i および β_i については,

 $\begin{aligned} \alpha_h &= \overline{s}_h^{m_h-1}, \qquad \beta_h &= \overline{s}_h^{m_h-1} \\ \alpha_i &= \overline{s}_i^{m_c-1}, \qquad \beta_i &= m_c \overline{s}_i^{m_c-1} \\ \beta_i &= m_c \overline{s}_i^{m_c-1} \end{aligned}$

により与えた.シミュレーション法による分散の結 果には、1(*hr*)間隔の振動が見受けられる.これは、 $\Delta t = 1$ (*hr*)間隔ごとに一定値をとるステップ状の不 規則な模擬降雨時系列を式(1)から(4)への入力値と するため、その応答が表現された結果である.

上述のように、各要素モデルの貯留指数、貯留係 数には、異なる平均流速公式が用いられている.た だ、これらの係数はパラメータであるため、流出量 の確率特性の推定法は、平均流速公式に依存しない ことを付記しておく.

5. 流出量の確率特性

(1) 流出量の確率特性と流域面積

ここでは,式(8)から(15)を解いて得られたi番目の河道での流出量の確率特性と,流域面積との関係 に焦点を当て考察する.

Kinematic Waveモデルを用いて田中ら¹²⁾が指摘したように、シミュレーション結果(図-2)から、流



域面積にて除すことで基準化された流出高の平均値 が一定となる時間、つまり最上流端に与えられた降 雨による擾乱が流域末端に到達するまでの時間t (到達時間)の近傍では、流出高の分散がピーク値 をとる. 図-3は、平均降雨強度 r を1から10mm/hrま で変化させ、rの変動係数 $\sigma_r/\bar{r}=0.5$ に保ち、この 到達時間t。と r との関係を図示したものである.前 報¹⁶⁾と同様に、 t_r が指数関数的に減少し、 \bar{r} がさら に増加すると,流域面積(nの大小)に関わらず, t_cは一定とみなし得ることがわかる. 図-4は, 平均 降雨強度 Fを一定として、到達時間 t と流域面積と の関係をまとめたものである.実線は前報¹⁶⁾の結果 を、波線は本論文による結果を示している.図-3.4 から判断すると,前報¹⁶⁾と同様に,平均降雨強度 r が5mm/hr以上,流域面積が数百km²以下の場合には, 到達時間*t* が一定であると十分にみなされる.

また、図-5は、定常状態における流出高の分散と 流域面積との関係を図示したものである.前報¹⁰に て述べたように、流出高の分散は、降雨強度rの分 散 σ_r^2 に比例する.そこで、図-5に示す結果は、 σ_r^2 で除すことにより基準化された値となっている. なお、前報¹⁶による結果(実線)と、本論文による 結果(波線)が、図-5には併記されている.図-5が 示すように、基準化された流出高の分散の定常解は、



図-8 固定された流域面積に対する基準化された流出高の分散と分解能

流域面積の増加に伴い減少し、流域面積が百数+ km^2 から数百 km^2 以下の場合には、その値が一定値とみなし得ることがわかる.

(2) 流出量の確率特性と流域場の空間分解能

前報¹⁶にて用いた模擬河道網と異なり,本論文に て用いたそれ(図-1)により,容易に流域場の空間 分解能(河道の分割数)を変化させることができる. なお,この場合は,河川密度も変化している.図-6 は,同一の流域面積に対して $n_r(=n)$ の値を1から3 に変化させた一例である.ここでは,到達時間 t_c と, 基準化された流出高の分散 $\sigma_{q_i}^2/(A_i^2\sigma_r^2)$ の定常解と 空間分解能 n_r との関係に焦点を当て考察する. 図-7は,平均降雨強度 \bar{r} を1,5,10*mm/hr*と変化させ, t_c と空間分解能 n_r との関係を示している.図中のシンボルは異なる流域面積を意味する(表-2).今回の計算条件に対しては,到達時間 t_c が空間分解能 n_r に関して下に凸な関数形をなし,その極小値は、 \bar{r} とともに減少するが,発生位置(n_r の値)は、 \bar{r} に影響されないように見受けられる.また、 t_c が極小となる n_r の値は、流域面積の増大とともに、大きくなる傾向にある.一方、図-8は、平均降雨強度 \bar{r} を変化させ、基準化された流出高の分散 $\sigma_{q_i}^2/(A_i^2\sigma_r^2)$ の定常解と空間分解能 n_r との関係を示している.図-7と同様に、図中のシンボルは異なる

表-2 各記号と流域面積

記号	0		\triangle				\bigtriangledown
km^2	8.000	32.00	128.0	512.0	2048	8192	32768

流域面積を意味している.この場合は, $\sigma_{q_i}^2/(A_i^2\sigma_r^2)$ が空間分解能 n_r に関して上に凸な関数 形をなし,その極大値は, \bar{r} とともに増大するが, 発生位置に関しては, \bar{r} の影響を受けないようであ る.また, $\sigma_{q_i}^2/(A_i^2\sigma_r^2)$ が極大となる n_r の値は,流 域面積の増大とともに,大きくなる傾向にある.図 -7,8から判断すると,本論文が採用した流出解析シ ステムが,低分解能においても,高分解能と同程度 の特性(到達時間や,平均,分散の値)を再現し得 る場合があるが,ただし,例えば,定常状態におけ る流出量の確率特性に関して同等であっても,到達 時間においては,大きな差異を生じることが示唆さ れる.

6. おわりに

本論文では、小・中流域での洪水予測を対象とし た流出析システム構築を前提に、自己相似性を有す る模擬された流域に対して、流出量の確率特性を与 える理論式を与え、その妥当性を検証した.

小・中流域に対する流出モデルを集中化する観点 から,流出量の確率特性と流域面積,流域場の空間 分解能との関係を検討し,前報¹⁶の結果に加えて以 下の知見を得た.

- 降雨によって流域に一様に与えられた擾乱が 流域末端にまで到達する時間t_c(到達時間)
 は、平均降雨強度 r が5mm/hr以上、流域面積 が数百km²以下の場合には一定とみなし得る.
- 流出高の分散の定常解は、流域面積が百数十 km²から数百km²以下の場合には、一定となる と考えられる。
- 流域場の空間分解能と定常状態における流出 量の確率特性との関係において、低分解能に おいても、高分解能と同程度の特性(到達時 間や、平均、分散の値)を示し得る。

上記の結果は,流出モデルを集中化する際の流域 面積に関する制限を確率論的に説明する上で有用と 考えられるが,本論文では,降雨量のみを取りあげ, それが定常確率過程である場合の解析に止まってい る. 今後は,降雨量の非定常性も考慮した上で,集 中化する際の流域面積に関する制限を検討する予定 である.

謝辞:本論文は,平成21年度科学研究費補助金(若 手研究(B))「流出モデルの集中化に関する確率論 的評価手法の確立」(研究代表者:田中岳)の支援 を受け実施致しました.記して謝意を表します.

参考文献

1) 永井明博, 角屋睦: 洪水流出モデルの比較 -丘陵山地

流域及び市街地流域を対象として-, 京都大学防災研 究所年報, 第21号, pp. 235-249, 1978.

- 平野宗夫:山地河川における流出過程について、土木 学会論文報告集,第308号、pp. 69-76, 1981.
- 藤田睦博: 斜面長の変動を考慮した貯留関数法に関 する研究, 土木学会論文報告集, 第314号, pp. 75-86, 1981.
- 4) 星清,山岡勲:雨水流法と貯留関数法との相互関係, 第26回水理講演会論文報告集,pp. 273-278, 1982.
- 5) 高木不折,松林宇一郎:流域内での流出特性の平均化 過程と流出モデル,土木学会論文報告集,第312号,pp. 73-81,1981.
- 谷誠:山地流域の流出特性を考慮した一元鉛直不飽 和浸透流の解析,日本林学会誌,No. 67, pp. 449-460, 1985.
- 松林宇一郎,高木不折,吉田直:不飽和浸透流理論に 基づく斜面流出の集中化について,土木学会論文集, No. 497/II-28, pp. 11-20, 1994.
- Budaghpur, S., Fujita, M.and Shimizu, Y.: Lumping Process Based on Unsaturated Infiltration Theory, *Ann. J. Hydraul. Eng.*, JSCE, Vol. 39, pp. 209-266,1995.
- ハ田茂実,藤田睦博,山梨光訓:損失を考慮した不飽 和浸透流理論の集中化,土木学会論文集,No. 600/II-44, pp. 11-21, 1998.
- 高棹琢馬,宝馨,楠橋康広:洪水流出モデルの確率過 程的評価に関する研究,京都大学防災研究所年報,第 28号B-2, pp. 221-235, 1985.
- 藤田睦博,工藤睦信,中尾隆,橋本識秀:貯留型流出 モデルの確率応答に関する研究 -降雨量が時間的に 独立な確率過程の場合-,土木学会論文集, No. 515/II-31, pp. 1-11, 1995.
- 田中岳,藤田睦博,工藤睦信,内島邦秀: Kinematic Waveモデルと貯留型流出モデルの比較 -周波数特性 と確率特性-,土木学会論文集,No. 614/II-46, pp. 21-36, 1999.
- 田中岳: Kinematic Waveモデルの確率応答特性に関する基礎的研究,水工学論文集,第47巻, pp. 229-234, 2003.
- 14) 田中岳: 斜面長分布を考慮したKinematic Waveモデル の確率応答特性-降雨量が独立な確率変数の場合-,水 工学論文集,第48巻(1), pp. 49-54, 2004.
- 15) 田中岳:降雨流出システムの確率応答特性,水工学論 文集,第49巻, pp. 175-180, 2005.
- 16) 田中岳: 流出モデルの確率応答特性評価に基づく集 中化に関する基礎的研究,水工学論文集,第53巻,pp. 457-462,2009.
- 17) Mandelbrot B and Viscek T.: Directed recursive models for fractal growth, *J. Phys. A*, Vol. 22, L377-383, 1989.
- 18) 高安秀樹: フラクタル, 朝倉書店, pp. 1-181, 1986.
- Gupta, V. K., Castro, S. L. and Over, T. M.: On scaling exponents of spation peak flows from rainfall river network geometry, *J. Hydrol.*, Vol. 187, pp. 81-104, 1996.
- 20) Bras, R. L. and Georgakakos, K. P.: Real Time Nonlinear Filtering Techniques in Streamflow Forecasting -A Statistical Linearization Approach-, *Third International Symposium on Stochastic Hydraulics*, pp. 95-105, 1980.