モデル定数の有効桁を設定した流出モデルの同定手法とその適用例

福島 晟・武田育郎・森 也寸志

An Identification Method of Runoff Model settig a Significant Digit on the Model Parameter and Its Application Cases

Akira Fukushima, Ikuo Takeda and Yasushi Mori

Abstract This report proposes a modification method of the mathematical optimization technique by the Standard Powell method which is proposed by A. Nagai and M. Kadoya, that is nessary to identfy the runoff model involving parameters which have quantitative relationships of a different order. The outline is as follows.

(1) The modified Standard Powell method is introduced, in which each model parameter is identified to a seached value as sum of an initial value and a value multipled for a constant small term of model parameter. It is considered that a significant digit for model parameter is setted to the small term. So, a set of model parameter is searched by a step wise till converging to optimum values.

(2) Three type models are applied to the identification of runoff model. The first type one is the long and short terms runoff model (LST-II), which is developed by Kadoya and Nagai (1988) for analyzing both flood and long term runoff successively. The second type one is the modified LST-II model, in which the effects of distribution of permiable area and impermiable one in the basin is expressed by applying the structure of the upper zone of first tank LST-II. The third type one is a lumped type model combined the LST-II model with kinematic wave one, named as the lumped KiWS model.

(3) These three type runoff models are adapted to the small exprimental basin at land reclamation area in Masuda City and Hii river basin as large scale one. For the repesentative floods, the model are identified by using the modified SP method. It is shown that the proposed method is improved with respect to evaluate the set of model parameter in the any significant digit designated for each parameter. And it is recognized that the reproducibility of the peak discharge and the observed hydrograph is better for the modified LST-II model than the LST-II model and the lumped KiWS model.

Key word: Runoff model; runoff analysis; flood runoff

まえがき

これまで筆者らは、FORTRAN77 プログラムによる 流出解析を島根大学情報処理処理センター等のメインフ レームを中心としたシステムの利用により行ってきたが、 昨年度、FORTRAN77 及び Fortran90 によるプログラ ム開発が可能な UNIX ワークステーショが導入できた ことに伴い,計算機利用環境が大幅に変化した.そして, 計算機の管理及びプログラム開発の面で新たな対応が必 要となったことを実感しつつある.本報告では,UNIX ワークステーションを利用した FORTRAN77 プログラ ムによる流出解析を実行する際に遭遇したいくつかの問 題のうち,基準化パウェル法(SP法)による流出モデ ル定数の探索法¹⁾ について若干検討した結果について述べる.

1. 流出モデル

流出モデルとして、以下の3種の流出モデルを対象に 検討することとする.すなわち、①流出モデルI:角屋・ 永井によって提案された長短期流出両用モデル LST-Ⅱ²⁾、②流出モデルⅡ:流域内の不浸透面積率の影響を 組込んだ LST-Ⅱモデルの応用モデル、③流出モデルⅢ: 集中定数型 KiWS モデル(Kinematic Wave Storage Model)を用いる.

流出モデルI:

流出モデル I, すなわち LST-II モデル²⁾は,角屋・ 永井によって開発された流出モデルであり,長期と短期 の流出を同時に解析できること,とくに Horton の浸透 能式が組込まれている構造となっていることにより,補 給能モデルと等価な低水解析を可能とした点は本流出モ デルの最大の特徴といえる.本流出モデルの構造は図1 に示すように3段のタンクで構成されている.計算単位 時間毎の流域平均降雨量は,樹木等による降雨遮断量を 評価した後,第1段タンクへ入力される.第1段タンク は上層と下層に分かれており,Manning型表面流出, 早い中間流出及び遅い中間流出に対応した流出成分が算 定できる構造となっている.

降雨遮断量,流出高,浸透能,浸透高及び各段タンクの連続式は以下のように表されている.

降雨遮断量;

$r_{a,i} = 3600 \{R_i - (I_i - I_{i-1})\} / \Delta t_r$	۰	۰	• (1)
$I_i = (Z_0 - S_{00}) \{1 - \exp(-R_i/Z_0)\}$	•		• (2)
$R_i = \sum r_i \cdot \Delta t_r / 3600$	٠	•	• (3)

ここに、 $R_{i:}$:入力降雨の単位時間を Δt :秒としたと き、 $i\Delta t$:時刻までの累加雨量(mm)($i = 0, 1, 2, \dots$), $I_i: i\Delta t$:時刻までの降雨遮断可能量(mm), $Z_0:最大遮$ $断量(mm), S_0:初期貯留量(mm), <math>r_i:時刻(i-1)$ Δt - $\sim i\Delta t$:間の降雨量(強度)(mm/h), $r_{a,i}:時刻(i-1)$ $1)\Delta t$ - $\sim i\Delta t$:間の降雨遮断効果を受けた後の降雨量(強 度)(mm/h).

流出高;

$Q_1 = a_1(S_1 - Z_1)^m$ ((for $S_i \ge Z_i$)	•••(4)
$Q_2 = a_2 S_1$		•••(5)
$Q_3 = a_3(S_2 - Z_3)$	(for $S_2 \ge Z_3$)	•••(6)
$Q_4 = a_4 S_3$		•••(7)

$Q_5 = a_5 S_4$	•••(8)
浸透能,浸透高;	
$f=b_1(Z_2+Z_3-S_2)$	•••(9)
$g_1 = b_2 S_2$	•••(10)
$g_2 = b_3 S_3$	•••(11)
連続の式;	
$dS_1dt = r_a - Q_1 - Q_2 - f$	•••(12)
$dS_2/dt=f-Q_3-g_1$	•••(13)
$dS_3/dt = g_1 - Q_4 - g_2$	•••(14)
$dS_4/dt=g_2-Q_5$	•••(15)

ここに、 $Q_1 \sim Q_5$:各流出成分に対応する流出高(mm/h)で、 Q_1 は表面流出、 Q_2 は早い中間流出、 Q_3 は遅い中間流出、 Q_4 は運い「中間流出、 Q_4 、 Q_5 は地下水流出を表している. $S_1 \sim S_4$: 貯留量(mm)、 $a_1 \sim a_5$:定数、 $b_1 \sim b_3$:定数、 $Z_1 \sim Z_3$: 流出孔の高さ(mm)、m=5/3、f:浸透能(mm/h)、 g_1 、 g_2 :浸透高(mm/h)、t:時間(h)、 r_a :降雨遮断効果を受けた後の降雨強度(mm/h).

流出モデルⅡ:

流域内の水路整備,道路整備あるいは舗装化等の地文 条件の変化に起因する雨水の遮断,凹地貯留,浸透量の 減少効果を流出モデルに簡便に組込むことを考える.図 2に示すようにLST-Ⅱモデルを若干修正したモデルを 流出モデルⅡとする.すなわち,水路網や舗装道路網の 整備の効果を考慮するため,それらの全流域に対する面



積割合β_{*}を導入し,LST-IIモデルの第1段タンク上層 部を β_* : (1 – β_*)の比で分割したモデルを想定した ものである.

ただし、農地造成地等を想定し、凹地貯留 Z_s ないし Z₁₁を取入れる. すなわち、左側タンク部分からは S_s> Z_s のとき Manning 型の表面流出高 Q_s、また右側タン クからは S₁₁>Z₁₁ のとき表面流出高 Q₁、及び貯留量 S₁₂ による早い中間流出高 Q₂を算定する構造となっている.

本流出モデルによる計算基礎式は次のとおりである. 流出高:

$Q_s = a_s(S_s - Z_s)^m$	0	•	• (16)
$Q_1 = a_1 (S_{11} - Z_{11})^m$		0	• (17)
$Q_2 = a_2 S_{12}$	•	•	• (18)
$Q_3 = a_3(S_2 - Z_3)$	•	•	• (19)
$Q_4 = a_4 S_3$	•	0	• (20)
$Q_5 = a_5 S_4$		•	• (21)
浸透能,浸透高;			
$f_{s} = b_{s}(Z_{2} + Z_{3} - S_{2})$	0	0	• (22)
$f_0 = b_0 (Z_{12} - S_{12})$	0	•	• (23)
$f_1 = b_1(Z_2 + Z_3 - S_2)$	•	•	• (24)
$g_1 = b_2 S_2$	0	•	• (25)
$g_2 = b_3 S_3$	•	•	• (26)
連続の式 ;			
$dS_s/dt = r_a - Q_s - f_s$	0	0	• (27)

 $dS_{11}/dt = r_a - Q_1 - f_0$

$$S_{0} = [(Z_{0})]$$

$$B = [(Z_{11})] = Q_{1}$$

$$S_{1} = [(Z_{12})] = Q_{2}$$

$$f^{\dagger} = [(Z_{12})] = Q_{2}$$

$$(Z_{2}) = [(Z_{12})] = [(Z_{12})] = Q_{2}$$

$$(Z_{2}) = [(Z_{12})] = [(Z_{12}$$

図3 流出モデルⅢ(集中型 KiWS モデル)

$dS_{12}/dt = f_0 - Q_2 - f_1$	•	•	• (29)
$dS_2/dt = \beta_* f_s + (1 - \beta_*) f_1 - Q_3 - g_1$	•	•	• (30)

- $dS_3/dt = g_1 Q_4 g_2 \qquad \bullet \bullet \bullet (31)$
- $dS_4/dt = g_2 Q_5 \qquad \bullet \bullet \bullet (32)$

ここに、Qs:表面流出高(mm/h),fs:浸透能(mm/h) Ss: 貯留量(mm),Zs:流出孔の高さ(mm),as, bs:定数を表している.また、β*:第1段タンク上層部 における表面流出Qsの発生場面積比である.その他の 変数及びモデル定数の記号は流出モデルIと同じである.

なお、流出モデルIIによる流出計算においては、本流 出モデルに面積比 β ・が導入されていることから、解析 対象地点の計算単位時間毎の流出高q (mm/h)及び流 出量Q (m³/s) は次式から算定されることになる.

 $Q = \beta_*Q_S + (1 - \beta_*)(Q_1 + Q_2) + Q_3 + Q_4 + Q_5$

	 • (JJ
$\mathbf{Q} = \mathbf{q} \cdot \mathbf{A}/3.6$	• (34

ここに,A : 流域面積(km²)

流出モデルⅡ:

• • • (28)

流出モデルⅢは、雨水流モデルと長短期流出両用モデ ルを統合したモデルであり、かつ集中定数型 KiWS モ デル³⁾と呼んでいる流出モデルである。本流出モデルは、 LST-Ⅱモデルにおいて、樹木等による降雨遮断効果及 び第1段タンク下層部,第2~3段タンクはそのまま利 用して、降雨遮断量、遅い中間流出量、地下水流出量を 算定する一方、表面流出、早い中間流出で形成される斜 面流には雨水流モデル(表面流・早い中間流の複合流形 式の雨水流モデル)を適用する流出モデルである。なお、 ここで,流域平均斜面長 Bの斜面域での表面流及び早 い中間流の伝播特性のみを考慮し、河道流計算を組み込 まない流出モデルとしているため、集中定数型 KiWS モデルと略称している.また、本流出モデル定数 a1, a₂はそれぞれ表面流モデルの斜面流定数k(m^{-1/5}・s^{3/5}) 及び中間流モデルの定数 $k_i \cdot s / \lambda$ (cm/s) に対応してい る.

2. 流出モデル定数の探索手法

流出モデルの最適同定には、永井。角屋により開発された数学的最適化手法の一種である基準化パウェル法を (SP法)を適用することとする. SP法を適用して流出 モデルを同定する場合、UNIX ワークステーションと対 話処理しながら、次式で表される基準化変量 $x_1, x_2, \bullet \bullet \bullet$, x_n を最適同定し、最終的に一組の最適モデル定数($a_1, a_2, \bullet \bullet \bullet, a_n$)_{opt} に収束するまで繰り返し流出計算を進 める.

. . . (99)

x₁=a₁/a₁₀, x₂=a₂/a₂₀, •••, x_n=a_n/a_{n0} •••(35)
 ここに a₁₀, a₂₀, •••, a_{n0} はモデル定数の初期値であ
 る. この SP 法を適用して流出モデル定数を探索する場
 合, 次式で表される目的関数を設定して,その関数の最
 小化問題に置き換え,関数値が小さくなる方向に探索点
 を逐次移動させていくことになる.

$$J_{xs} = \frac{1}{MD} \Sigma \frac{(Q_{ci} - Q_{oi})^2}{Q_{oi}} \qquad \bullet \bullet \bullet (36)$$

ここに、J_{xs}: 誤差評価基準(mm/h)、Q_{ei}: 計算流出 高(mm/h)、Q_{ei}: 観測流出高(mm/h)、MD: データ数.

さらに、出水規模に関わらず、流出ハイドログラフの 再現性がどの程度であるかが直感的に理解しやすいよう に、次式で表される相対誤差(%)も計算し、併示する ことにする.

$$J_{RE} = \frac{1}{MD} \Sigma \frac{|(Q_{ci} - Q_{oi})|}{Q_{oi}} \qquad \bullet \bullet \bullet (37)$$

この SP 法を適用する場合,探索点が関数応答面の局 所的窪みの底に到達し,局所的準最適解に陥りやすいと いう難点があることが指摘されており,実際にはこの局 所的最小点を次回の流出計算の際の探索出発点(モデル 定数初期値)として与え,所定の収束条件を満たすまで 流出計算を繰り返すことになる.このような問題に対し, 田中丸⁴⁾は,大域的探索法として分類される SCE-UA 法がタンクモデル定数の探索に有効であり,また探索効 率の面でも他の各種の探索法に比較して,SCE-UA 法 が最良であると報告している.一方,永井⁵⁾は,LST-IIモデルの標準的な定数を提示し,その標準的長短期流 出両用モデルの適応性を実証している.

このように、局所的探索法である SP 法は、大域的探 索法に比較して、難点を有しているが、永井の研究成果 による LST-IIモデルの標準的定数を解析対象流域のモ デル定数探索の際の初期値として活用すれば、流出モデ ルの同定結果が探索出発点の良否に依存するという SP 法の難点が緩和されると思われる.さらに、SP 法の適 用の際,目的関数が最小値に収束する前,あるいはモデ ル定数が最適値に収束する前に,複数の極小点に探索点 が到達することが多いことから,各モデル定数の有効桁 に配慮しつつ繰り返し流出計算が進められるように,こ こでは,以下のようなモデル定数探索手法を試みること にする.

上述の SP 法における基準化変量 x₁, x₂, ••••, x_n に 対応する変数として,新たな変数 M₁, M₂, •••, M_n を 導入し,次式によりモデル定数 a₁, a₂, •••, a_n が探索 されるものとする.

 $a_1 = a_{10} + \Delta a_1 M_1$, $a_2 = a_{20} + \Delta a_2 M_2$, • • •,

 $a_n = a_{n0} + \Delta a_n M_n$ • • • (2) ここで、 M_1, M_2 , • • • , M_n は整数で、たとえば $M_1 = 0$, ±1, ±2, • • • の値をとるものとする.また、 a_{10}, a_{20} , • • • , a_{n0} はモデル定数の初期値であり、 $\Delta a_1, \Delta a_2$, • • • , Δa_n はそれぞれモデル定数探索の刻み幅を与える一定 値である.

各モデル定数 $a_i, a_2, \bullet \bullet \bullet, a_n$ 及びモデル定数の初期 値は非負であるから、 $M_i > -a_{i0} / \Delta a_i (i=1, 2, \bullet \bullet \bullet, n)$ の制約条件が設定され、各モデル定数 $a_i, a_2, \bullet \bullet \bullet, a_n$ の探索範囲の下限値は零である.

また、SP 法を適用した研究において(35)式の $x_i = a_i/a_{i0}$ (i=1,2, ・・・, n)の探索域として、 $1/5 \le x_i \le 5$ 程度 (i=1, ・・・, n)、ないし $1/10 \le x_i \le 10$ 程度で検討 されていることを参考にすると、変数 M_i , M_2 , ・・・, M_n の最大値 (M_i)_{max} は(4~9) a_{i0} / Δa_i 程度の値が設定 できるといえる.

流出モデル同定手法の適用例

斐伊川流域及び益田開拓農地造成域を対象に,前項2. 述べた流出モデルの同定手法を適用してみる.

解析対象出水は,表1に示すように,斐伊川流域では, 大津,木次及び三刀屋の3地点(それぞれの集水面積は 911.4,451.0,195.8km²)で観測された1983年9月出水, また益田開拓農地造成域では1983年7月出水とし,前

流域名 地 点 流域面積(km²) 出水年月 ピーク流量(m³/s) 斐伊川流域 大津 911.4 1983.9 1481 斐伊川流域 木次 451 1983.9 787 斐伊川流域 三刀屋 195.8 1983.9 319 防災ダム 益田開拓農地造成域 0.296 8.17 1983.7

表1 対象流域と解析対象出水

LST-IIモデルによる流出解析に際し、永井の提示したLST-IIモデルの標準的定数をモデル定数初期値として採用する.また前項2.で提示したモデル定数の探索 手法を適用する場合,LST-IIモデル定数の探索刻みを 解析条件として予め設定しておく必要がある.ここでは、 探索するモデル定数のオーダーを考慮して、表2に示す ような値を与えて解析を進めることとした.

斐伊川流域における適用例:

斐伊川流域における LST-Ⅱモデルの適用の際には、大

津,木次及び三刀屋の3集水域とも,表2のCase 1と して示すモデル定数刻みを与えることとした.すなわち, LST-IIモデル定数の探索刻み幅は, $\Delta a_1, \Delta a_4, \Delta b_2, \Delta$ $b_3 & \epsilon 0.001, \Delta a_2, \Delta a_3, \Delta b_1 & \epsilon 0.01, \Delta a_5 & \epsilon 0.0001, \Delta Z_1, \Delta$ $Z_2, \Delta Z_3 & \epsilon 5.0 & lct. 一方,集中定数型 KiWS モデル$ のについても LST-II モデルの標準的定数の値を参考にして設定した.同定された LST-II モデル定数を永井の研究成果による標準的定数とともに表3に示す.同表のモデル定数の欄の J_{xs}(mm/h)以下の記号は次のとおりである.

流域名	斐伊川流域		益田農地造成域		试 域
モデル定数	Case 1	Case 2	Case 3	Case 4	Case 5
$\Delta as(mm^{-2/3}h^{-1})$	-	-	—		0.01
$\Delta a_1 (mm^{-2/3}h^{-1})$	0.001	0.1	0.1	0.01	0.01
$\Delta a_2(h^{-1})$	0.01	0.1	0.1	0.01	0.01
$\Delta a_3(h^{-1})$	0.01	0.1	0.01	0.001	0.001
$\Delta a_4(h^{-1})$	0.001	0.01	0.001	0.001	0.001
$\Delta a_{\mathfrak{s}}(h^{-1})$	0.0001	0.001	0.0001	0.0001	0.0001
$\Delta b_{s}(h^{-1})$	-	—		—	0.001
$\Delta b_0(h^{-1})$	—	-			0.001
$\Delta b_1(h^{-1})$	0.01	0.1	0.01	0.001	0.001
$\Delta b_2(h^{-1})$	0.001	0.1	0.01	0.001	0.001
$\Delta b_{3}(h^{-1})$	0.001	0.01	0.01	0.001	0.001
$\Delta Z_{s}(mm)$	-		-	-	0.1
$\Delta Z_{11}(mm)$	5	1	1	1	1
$\Delta Z_{12}(mm)$		1	-	1	1
$\Delta Z_2(mm)$	5	5	20	1	1
$\Delta Z_{3}(mm)$	5	5	10	1	1
$\Delta S_{10}(mm)$	0.1	0.1	0.1	0.1	0.1
$\Delta S_{20}(mm)$	1	1	1	1	1
$\Delta S_{30}(mm)$	1	1	10	1	1
$\Delta S_{40}(mm)$	1	1	20	1	1

表2 モデル定数の探索刻み幅

表3 流出モデルIのモデル定数(斐伊川流域)

モデル定数	標準的定数	大津	木次	三刀屋
$a_1(mm^{-2/3}h^{-1})$	0.006	0.004	0.006	0.001
$a_2(h_{-1})$	0.05	0.05	0.04	0.05
$a_{3}(h^{-1})$	0.01	0.01	0.01	0.01
a₄(h ⁻¹)	0.002	0.001	0.002	0.002
a₅(h ⁻¹)	0.0001	0.0003	0.0001	0.0001
$b_{1}(h^{-1})$	0.06	0.05	0.05	0.07
$b_2(h^{-1})$	0.008	0.013	0.010	0.010
$b_{3}(h^{-1})$	0.002	0.001	0.001	0.003
$Z_1(mm)$	30	30	30	15
Z ₂ (mm)	80	90	85	80
Z₃(mm)	20	20	20	20
$J_{xs}(mm/h)$		0.012	0.009	0.019
$J_{re}(\%)$		10.4	9.5	10.4
t _{pc}		15:00	13:00	14:00
tpo		15:00	13:00	14:00
$Q_{pc}(m^3/s)$		1566	782	307
$Q_{po}(m^3/s)$		1481	787	319
$t_L(h)$		4	2	0

表4 流出モデルⅢのモデル定数 (斐伊川流域及び益田開拓農地造成域)

モデル定数	大津	木次	三刀屋	音無川
$a_i(m^{-1/5} \cdot s^{3/5})$	1.3	1.2	1.4	1.9
$a_2(cm/s)$	12.7	8.6	8.8	4.0
a₃(cm/s)	0.9	2.5	4.2	0.01
a₄(cm/s)	0.87	1.32	1.80	0.003
a₅(cm/s)	0.029	0.043	0.054	0.0029
$b_1(cm/s)$	19.9	14.9	11.1	0.5
$b_2(cm/s)$	4.0	10.9	10.2	0.065
b₃(cm/s)	3.42	1.75	2.14	0.016
$Z_{ii}(mm)$	7	5	12	3
$Z_{12}(mm)$	1	3	27	5
$Z_2(mm)$	80	80	80	80
Z₃(mm)	20	20	20	20
$J_{xs}(mm/h)$	0.018	0.005	0.017	0.473
J _{re} (%)	8.1	7.6	9.9	22.1
t _{pc}	15:00	14:00	15:00	6:40
t _{po}	15:00	13:00	14:00	7:00
$Q_{pc}(m^3/s)$	1375	727	296	7.23
$Q_{po}(m^3/s)$	1481	787	319	8.17
B(m)	10,540	6,120	3,583	138

J_{xs}(mm/h):(20)式で算定される評価基準, J_{RE}(%): (21) 式で算定される相対誤差, t_{so} t_{so}: それぞれ計算ピー ク流量発生時刻, 観測ピーク流量発生時刻, Q_m, Q_m: それぞれ計算ピーク流量, 観測ピーク流量, t_k(h): 遅 れ時間で,流域平均降雨量をt_t(h)だけスライドした時 刻に LST-Ⅱモデルへの入力降雨とする。この遅れ時間 は雨水の斜面伝播時間に対して、河道伝播時間が無視し 得なくなる場合に導入されている。したがって、モデル 定数は、流域斜面系の特性を反映したものとして探索さ れることになる. 表3に示すように, モデル定数 a, は, 大津集水域での値が標準的モデル定数の値と比較すると、 2/3, 三刀屋集水域では、1/6の値となっている。田中 丸の長短期流出両用モデル定数の理論的考察により、流 域面積が大きくなるほど ai の値は小さくなることが示 されているので、三刀屋集水域での値も含めて、aiの値 についてはなお検討の余地があるといえる。しかし、観 測ハイドログラフの再現性に関しては、3集水域とも相 対誤差で約10%程度と良好であることから、各集水域 の特性を反映したモデル定数が評価されていると判断で きる. また, モデル定数から算定される S₂, g₁ 及び Q₃ の最大値等のモデル特性値も標準的な値に近似した値が 得られる.一方, KiWS モデルについても, ここで提案 したモデル定数探索手法を適用した結果,表4に示すよ うな結果が得られた、同表において、表面流出を規定す るモデル定数 a, は,表面流出モデルの斜面流定数 k を 意味しており、3 集水域で 1.2~1.4 程度の値が得られて いる.本流出モデルのモデル定数についても、流域面積 等の流域スケールとの関係でさらに検討を要するが,観 測ハイドログラフの再現性は相対誤差で約 8%と良好な 結果となっている.ただし、ピーク流量については、計 算値が過小評価の傾向にあり、この点についても今後の 課題といえる.しかし、3 集水域とも同じ傾向が認めら れることから、集中型 KiWS モデルによる適用性の限 界を意味しているとも思われる.したがって、今後は雨 水の河道伝播特性の効果を組入れた検討、あるいは分布 型 KiWS モデルでの検討も併せて行う必要があると言 える.

益田開拓農地造成域における適用例:

益田開拓農地造成域(流域面積=0.296km²,平均斜面 長 B=138m)における 1983 年7月出水時の観測資料に 基づいて,前項1.に示した3種の流出モデルの同定を 試みた.

本流域の場合、モデル定数の探索刻み幅 $\Delta a_{,,} \Delta a_{,,} \circ \bullet \bullet$, $\Delta a_{,}$ 等は、斐伊川流域の場合と異なり、表2のCase3、 4,5にように設定した。すなわち、LST-IIモデルの同 定は、まず表3のCase3に示すように、まず各モデル 定数の探索刻み幅をやや粗く設定して、前述の同定手法 を適用し、最終的には、Case4に示す探索刻み幅を与

モデル定数	標準的定数	計算1	計算2	計算3	計算4	計算5	計算6
$a_1(mm^{-2/3}h^{-1})$	0.006	0.34	0.32	0.32	0.32	0.31	0.32
$a_2(h^{-1})$	0.05	0.43	0.45	0.43	0.46	0.46	0.50
$a_{3}(h^{-1})$	0.01	0.054	0.052	0.047	0.047	0.048	0.049
$a_4(h^{-1})$	0.002	0.0052	0.0042	0.0042	0.0032	0.0062	0.0032
$a_{5}(h^{-1})$	0.0001	0.0003	0.0003	0.0003	0.0003	0.0004	0.0003
$b_1(h^{-1})$	0.06	0.076	0.039	0.026	0.022	0.017	0.016
$b_2(h^{-1})$	0.008	0.009	0.013	0.016	0.016	0.016	0.016
$b_{3}(h^{-1})$	0.002	0.001	0.001	0.001	0.002	0.005	0.013
$Z_{i}(mm)$	30	6	6	6	6	6	6
$Z_2(mm)$	80	20	50	80	100	130	150
Z₃(mm)	20	20	20	20	20	20	20
J _{xs} (mm/h)	—	0.277	0.276	0.276	0.276	0.276	0.278
$J_{re}(\%) - (a)$	—	16.6	15.3	15.3	15.7	15.5	16.5
$J_{re}(\%) - (b)$	—	14.5	14.5	14.5	14.5	14.5	14.6
$J_{re}(\%) - (c)$	—	13.2	13.5	13.5	13.5	13.5	13.7
t _{pc}		7:00	7:00	7:00	7:00	7:00	7:00
t _{po}	_	7:00	7:00	7:00	7:00	7:00	7:00
$Q_{pc}(m^3/s)$	—	7.51	7.48	7.47	7.44	7.45	7.45
$Q_{po}(m^3/s)$	—	8.17	8.17	8.17	8.17	8.17	8.17
t _L (min)	—	10	10	10	10	10	10
S _u (mm)	79	30	36	40	42	43	46
f _u (mm/h)	6.0	3.0	2.7	2.6	2.6	2.6	2.7
f _c (mm/h)	1.2	0.8	1.3	1.6	1.7	1.8	2.0
Q₃м(mm/h)	0.6	0.52	0.84	0.93	1.04	1.12	1.26
g _{IM} (mm/h)	0.6	0.27	0.47	0.64	0.67	0.69	0.73
$g_{IM}/f_c(mm/h)$	0.52	0.34	0.36	0.41	0.39	0.38	0.37

表5 流出モデル I のモデル定数(益田開拓農地造成域)

表6	流出モデルⅡのモデル定数
	(益田開拓農地造成域)

モデル定数	標準的定数	計算7	計算8
$a_{s}(mm^{-2/3}h^{-1})$	—	1.18	1.23
$a_1(mm^{-2/3}h^{-1})$	0.006	0.31	0.24
$a_2(h^{-1})$	0.05	0.57	0.11
$a_3(h^{-1})$	0.01	0.101	0.016
$a_4(h^{-1})$	0.002	0.001	0.005
$a_{5}(h^{-1})$	0.0001	0.0002	0.0003
$b_{s}(h^{-1})$		0.05	0.043
b₀(h ⁻¹)		0.09	0.057
$b_{i}(h^{-1})$	0.06	0.11	0.023
$b_2(h^{-1})$	0.008	0.075	0.023
b₃(h ⁻¹)	0.002	0.075	0.023
Z _s (mm)	—	7.3	10.9
$Z_{ii}(mm)$	-	2	1
$Z_{12}(mm)$	30	41	54
$Z_2(mm)$	80	79	81
Z₃(mm)	20	20	20
J _{xs} (mm/h)	—	0.266	0.250
$J_{re}(\%) - (a)$	_	19	16.1
$J_{re}(\%) - (b)$		14.9	13.7
$J_{re}(\%) - (c)$	_	12.8	12.3
tpc		7:00	7:00
tpo		7:00	7:00
$Q_{pc}(m^3/s)$	_	8.08	8.06
$Q_{po}(m^3/s)$	-	8.17	8.17
t _l (min)		10	10
S _u (mm)	79	45	43
f_(mm/h)	6.0	10.9	2.3
f。(mm/h)	1.2	5.9	1.3
Q₃м(mm/h)	0.6	2.54	0.36
g _{IM} (mm/h)	0.6	3.39	0.98
$g_{\rm IM}/f_{\rm c}(\rm mm/h)$	0.52	0.57	0.73



図4 流出解析事例(流出モデルI,計算3)



図5 流出解析事例(流出モデルⅡ,計算7)



えて流出モデルを同定した.流出モデルII(流域内の不 浸透面積率の影響を組込んだLST-IIモデルの応用モデ ルLST-IIモデル)では,表3のCase5に示すモデル定 数の探索刻み幅を与えてモデルの同定を行った.また, 流出モデルII(集中定数型KiWSモデル)では,LST-IIモデルのモデル定数との対応関係を考慮して,設定し た.

表5は流出モデルⅠ, すなわちLST-Ⅱモデルの同定 例を示し、モデル定数Z₂、Z₃を一定値(Z₂=20, 50, …, 150, Z₃=20) として,他のモデル定数を最適同定した 計算1~6までの6ケースの解析結果である. 同表の第 2欄には、永井の研究成果¹⁾による LST-Ⅱモデルの標 準的定数が記載してある。このLST-Ⅱモデルの標準的 定数は流域面積 21.6~1,717km²の山地 8 流域を対象に した解析結果から得られたものであるが、計算1~6の いずれにおいてもモデル定数 a₁, a₂の値がこの標準的 定数と大きく異なった結果となっている。これは、自然 丘陵林地表層部が改変された農地造成域と山地流域とに おける表面流出及び早い中間流出に相当する流出成分の 生起特性の差異及び流域スケールと関連する要素に基づ くものと考えられる.また、同表の下段に示す LST-Ⅱ モデルのモデル特性値 Su, fu, f c, …g1M/f 。等のう ち,流域表層部の差異が反映する Su, fu の値が LST-Ⅱ モデルの標準的定数の値と異なった結果となっている。 図4に、計算3に示すモデル定数による観測ハイドログ ラフの再現例を示すが,解析結果はほぼ良好といえる. 表6は、流出モデルⅡによる同定結果を示す.また図5、 6はそれぞれ表6の計算7,8で同定されたモデル定数 による観測ハイドログラフの再現性を示したものである. 流出モデルⅡについては表6の計算7よりも計算8によ る解析が良好な結果を与えている.また表4には流出モ デルⅢによる同定結果を斐伊川流域の3集水域での同定 結果と併示する。ピーク部の再現性が流出モデルI及び 流出モデルⅡに比較して劣っており農地造成域を対象に

本流出モデルを適用するに際しなお検討の余地があると いえる.

平均斜面長 138mとする本流域の流域モデルに対し表6, 4 に示すように表面流出成分を規定する流出モデル IIの モデル定数 $a_s = 1.2 (mm^{-2/3}h^{-1}) 並びに流出モデル II の$ $モデル定数 <math>a_i$ (表面流モデルの斜面流定数 k と等価) = 1.9 $(m^{-1/5}s^{3/5})$ という値が得られた.

あとがき

SP 法の適用に際し、オーダーの異なる各流出モデル 定数の有効桁を設定し、一定の刻み幅でモデル定数を探 索する手法を農地造成域の出水に適用した結果、流出モ デルの探索効率の面で幾分改良できた.しかしピーク流 出部及びハイドログラフの再現性の評価基準のほかに別 途各流出モデル定数の物理的評価基準ないし流域面積と の関連での評価スケールの設定が必要と思われる. こ れらについては今後の検討課題としたい.

引用文献

- 1)角屋 睦・永井明博:流出解析法(その12) タンクモデルとSP法による最適同定,農土学会誌, 48(12), pp.51-59(1980)
- 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:分布型流域モデルを組み込んだ流出解析 法の検討,島根大学農学部研究報告,26,pp.45-53 (1992)
- 4)田中丸治哉:タンクモデル定数の大域的探索,農業土木学会論文集,178, pp.103-112(1995)
- 5) 永井明博:長短期流出両用モデルの標準的定数について、農業土木学会論文集,180, pp.59-64(1995)