# 10 分単位の降雨強度に対応する一般化貯留関数法

(株) ドーコン 〇正 員 後藤明夫 (Akio Gotoh) 北海学園大学工学部 正 員 嵯峨 浩 (Hiroshi Saga)

### 1. はじめに

一般化貯留関数法は、通称「星モデル」と呼ばれ、実用的な流出解析モデルとして広く運用に供されている。特に、国土交通省北海道開発局ではカルマン・フィルター理論と組み合わせた洪水予測システムが構築され、治水管理上重要な役割を担っている。ただし、この一般化貯留関数法は貯留係数に (mm/hr) 単位の平均有効雨量強度が含まれているため、他の時間間隔の水文量に対して適用できるか疑問視されていた。

最近のゲリラ豪雨に代表されるように、集中的に降る 豪雨に対しては、より短い時間間隔で洪水予測を行うこ とが不可欠となっている。本報告は10分間隔の水文デー タを扱うことが可能な一般化貯留関数法を誘導したもの である。今回は有効降雨を用いた一般化貯留関数法で検 討したが、損失項を含む貯留関数法にも応用可能である。

# 2.10 分単位の総合貯留関数法

kinematic wave を無次元化し、矩形降雨に対するkinematic wave を集中化すると貯留量~流量曲線( $S\sim Q$ 曲線)の理論解は(1)式のようになる $^{1}$ ).

$$S(T) = \begin{cases} \frac{m}{m+1} Q^{1/m} + \frac{(R-Q)}{m(m-1)R^2} Q^{(2-m)/m} \frac{dQ}{dT} & (0 \le T < T_c) \\ \frac{m}{m+1} Q^{1/m} & (T_c \le T < T_r) \\ \frac{m}{m+1} Q^{1/m} + \frac{\{R(m-1) + Q\}(R+Q)}{m^3(m+1)R^2} Q^{(2-2m)/m} \frac{dQ}{dT} & (T_r \le T) \end{cases}$$

· · (1)

ここに、S(T): 貯留量、R: 降雨量、Q: 流量、T: 時間、 $T_c$ : 到達時間、 $T_r$ : 降雨継続時間、m: 斜面流定数で、全て無次元量である.

(2) 式は星  $^{2}$  が提案した無次元の貯留方程式であり、 未知パラメータ  $K_{11}$ 、 $p_{1}$ は (1) 式との比較により (3) 式のようになる.

$$S = K_{11}Q^{p_1} + K_{12}\frac{d}{dT}(Q^{p_2}) \qquad (2)$$

$$\begin{cases} K_{11} = m/(m+1) \\ p_1 = 1/m \end{cases}$$
 (3)

 $K_{12}$ ,  $p_2$ は, 矩形降雨での kinematic wave の理論解から数値計算により最適化している. その結果は次式である.

$$\begin{cases} K_{12} = 0.1m^{0.2} \\ p_2 = 1/m^{3/2} \end{cases}$$
 • • (4)

星は最適化された未知パラメータを用いて, 定数 m が 1.0~2.0 までの範囲で,一般化貯留関数法によるハイドログラフと kinematic wave による理論解とを比較して, 実用上十分な精度で一致することを確認している.

これまで無次元領域で式を展開していたので、有次元化を行う. 星は (*m-sec*) 単位で表現されていた式を (*mm-hr*) 単位に変換している. その結果を以下に示す.

(5) 式は (*m-sec*) 単位の貯留方程式で, (6) 式が (*mm-hr*) 単位に変換された結果である.

$$s_{A} = K_{11} \left(\frac{L}{\alpha}\right)^{1/m} \overline{r}^{(1/m-p_{1})} q_{A}^{p_{1}} + K_{12} \left(\frac{L}{\alpha}\right)^{2/m} \overline{r}^{(2/m-1-p_{2})} \frac{d}{dt} (q_{A}^{p_{2}}) \cdot (5)$$

$$\begin{split} s_h / 10^3 &= K_{11} (L/\alpha)^{1/m} \left[ \overline{r}_h / (10^3 \times 3.6 \times 10^3) \right]^{1/m - p_1} \left[ q_h / (10^3 \times 3.6 \times 10^3) \right]^{p_1} \\ &+ K_{12} (L/\alpha)^{2/m} \left[ \overline{r}_h / (10^3 \times 3.6 \times 10^3) \right]^{2/m - 1 - p_2} \frac{1}{3.6 \times 10^3} \frac{d}{dt} \left[ q_h / (10^3 \times 3.6 \times 10^3) \right]^{p_2} \end{split}$$

· · (6)

ここに、 $s_A$ : 貯留高 (m), L: 斜面長 (m), r: 平均有効雨量強度 (m/s),  $q_A$ : 流出高 (m/s),  $s_h$ : 貯留高 (mm),  $\overline{r}_h$ : 平均有効雨量強度 (mm/hr),  $q_h$ : 流出高 (mm/hr),  $\alpha$ : m-sec 単位の定数, $K_{11}$ ,  $K_{12}$ ,  $p_1$ ,  $p_2$ : パラメータ以上の結果より有次元化された (mm/hr) 単位の一般化

貯留関数法の未知パラメータは次のように求まる.

$$\begin{cases} k_{11} = 2.8235 f_c A^{0.24} \\ k_{12} = 0.2835 k_{11}^2 (\overline{r_h})^{-0.2648} \\ p_1 = 0.6 \\ p_2 = 0.4648 \\ f_c = (n/\sqrt{i})^{0.6} \end{cases}$$

$$(7)$$

キーワード 一般化貯留関数法,流出解析モデル,10分単位降雨強度, *kinematic wave* 連絡先 〒004-8585 札幌市厚別区厚別中央1条5丁目4番1号 株式会社ドーコン TEL011-801-1500 (8) 式は (*mm*-10*min*) 単位に変換した貯留方程式であり、未知パラメータは(9) 式で表される.

$$\begin{split} &s_m/10^3 = K_{11}(L/\alpha)^{1/m} \Big[ \overline{r}_m/(10^3 \times 0.6 \times 10^3) \Big]^{1/m-p_1} \Big[ q_m/(10^3 \times 0.6 \times 10^3) \Big]^{p_1} \\ &+ K_{12}(L/\alpha)^{2/m} \Big[ \overline{r}_m/(10^3 \times 0.6 \times 10^3) \Big]^{2/m-1-p_2} \frac{1}{0.6 \times 10^3} \frac{d}{dt} \Big[ q_m/(10^3 \times 0.6 \times 10^3) \Big]^{p_2} \end{split}$$

ここに、 $s_m$ : 貯留高(mm)、 $\overline{r}_m$ : 平均有効雨量強度 (mm/10min)、 $q_m$ : 流出高(mm/10min)、 $\alpha$ : m-sec 単位の定数、 $K_{11}$ 、 $K_{12}$ 、 $p_1$ 、 $p_2$ : パラメータ

$$\begin{cases} k_{11} = 8.2733 f_c A^{0.24} \\ k_{12} = 0.2835 k_{11}^2 (\overline{r}_m)^{-0.2648} \\ p_1 = 0.6 \\ p_2 = 0.4648 \\ f_c = (n/\sqrt{i})^{0.6} \end{cases}$$

$$(9)$$

## 3. 流出解析結果

#### (1)使用した水文データ

10 分間隔の降雨および流出高データは、著者らが設置しているオカバルシ川流出試験地で観測されたものである。流出試験地の概要を以下に記す。

オカバルシ川は札幌市近郊の真簾峠付近にその源を発し、北流して豊平川右岸に合流する渓流河川である.

流域面積は3.42km²,源流部は標高370mで流量観測地点まで標高差163mを約3kmの河道長で一気に下っている.上流部ではゴルフ場やスキー場,霊園等の一部が流

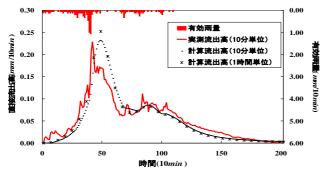


図-1 流出解析結果

域内に含まれるが、流域の 90%以上を自然林が占める. また、源流部は 500m 級の山々が連なっており、崩壊等による土砂生産が多く、砂防ダムが複数個設置されている. 雨量計および水位計は標高 207m の地点に設置されており、観測は自動観測で行われている.

### (2)計算結果

1 時間単位と 10 分単位の降雨データを用いて流出解析を行った.結果を図-1,図-2 に示す.同定すべきパラメータは $f_c$ のみで数学的最適化手法  $^3$ を用いた.両モデルの誤差を表-1 に示したが,10 分単位モデルは 1 時間単位のモデルと同程度の誤差で,10 分間隔の流出高を再現している.

表-1 計算誤差

出水時期	8月9日	8月9日	9月29日	9月29日
(2003年)	(10 <i>min</i> )	(1 <i>hr</i> )	(10 <i>min</i> )	(1 <i>hr</i> )
RMSE	0.0215	0.0213	0.0066	0.0049
KAI2	0.0057	0.0057	0.0015	0.0010
相対誤差	0.4373	0.5188	0.2714	0.2285

#### 4. おわりに

オカバルシ川流出試験地の水文観測では、北海道開発 局札幌河川事務所および(財)聖山会・藤野聖山園に多 大なる御協力を頂いた.ここに記して謝意を表す.

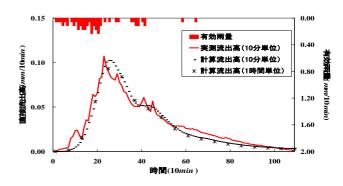


図-2 流出解析結果

# 参考文献

- 1) Eagleson, P.S.: Dynamic Hydrology, McGraw-Hill Book Co., 1970.
- 2) 星 清・山岡 勲:雨水流法と貯留関数法との相互関係,第26回水理講演会論文集,pp.273-278,土木学会,1982.
- 3) (財) 北海道河川防災研究センター・研究所:実践流出解析ゼミ,講義テキスト編,2006.
- 4) 北海道開発局土木試験所河川研究室:実用的な洪水流出計算法,1978.
- 5) 星 清・野田 徹:一般化貯留関数法のパラメータ同定、土木学会北海道支部論文報告集、第37号、pp.237-242、1981.