

单一要素 Kinematic wave モデルの集中化とその誤差構造

京都大学工学部 正員 高棹琢磨
京都大学工学部 正員○椎葉充晴

1. はじめに 流出系モデルの集中化は流出現象解明の重要な問題の1つである。本研究では、单一要素 Kinematic wave モデルの集中化と集中化による誤差の構造を明らかにする。これは、河川流域の集中化スケールを決定する手掛りとなるものと思われる。

2. Kinematic wave (K.W. と略) モデルの無次元化

单一要素 K.W. モデル

$$\partial h / \partial t + \partial q / \partial t = r(t), \quad q = \alpha h^m, \quad 0 \leq x \leq L \quad (1)$$

(α, m, L は定数, $r(t)$ は降雨強度, $q_L(t)$ は流出強度)において,

$$x_* = L, \quad q_* = \bar{r}L, \quad h_* = \left\{ \bar{r}L / \alpha \right\}^{1/m}, \quad t_* = t_c = \left\{ \frac{L}{\alpha \bar{r}^{m-1}} \right\}^{1/m}, \quad r_* = \bar{r} \quad (2)$$

$$T_R = t_c, \quad P(\tau) = r(T_R \tau) / \bar{r}, \quad R = r / r_*, \quad X = x / x_*, \quad T = t / t_*, \quad H = h / h_*, \quad q = q / q_*$$

(t_c は降雨継続時間, \bar{r} は平均降雨強度)とおくと, 無次元化式

$$\partial H / \partial T + \partial Q / \partial X = R(T) (= P(T/T_c)), \quad Q = H^m, \quad 0 \leq X \leq 1 \quad (3)$$

を得る。 T_R は系の応答時間の代表値 t_c に相対的な入力の継続時間を表わし, $P(\tau)$ は入力 $r(t)$ の配分パターンを表わす。

3. Reservoir cascade (R.C. と略) モデルによる集中化

$0 = X_{0,k} < X_{1,k} < \cdots < X_{k,k} = 1$ なる分点 $X_{i,k}$ をとって, 区間 $(X_{i-1,k}, X_{i,k})$ の H の積分値を S_i , $X_{i,k}$ での H を H_i , $F_{i,k} = X_{i,k} - X_{i-1,k}$ とするとき,

$$Q_i = H_i^m, \quad dS_i / dt = F_{i,k} R(T) + Q_{i-1} - Q_i \quad (4)$$

を得る(図1)。 H_i が S_i の関数であれば, この式で Kinematic wave モデルが集中化できることになる。定常時には $H \propto X^{1/m}$ であるから,

$$H_i = b_i \frac{S_i}{F_{i,k}}, \quad b_i = (m+1) X_{i,k}^{1/m} F_{i,k} / \left\{ m (X_{i,k}^{m+1} - X_{i-1,k}^{m+1}) \right\} \quad (5)$$

なる関係がある。入力 $R(T)$ の変化が緩やか, すなわち, T_R が大きい時は, 水面形状は定常時のそれで近似できるので, この関係を(4)式に代入した R.C. モデルで K.W. が集中化される。

差分解法における安定性の条件から考えて, 各区間の定常時伝播時間が等しくなるように分点 $X_{i,k}$ をとるのがよい。そうすると, $X_{i,k}$ は

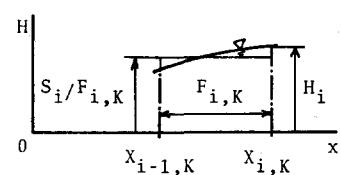


図 1

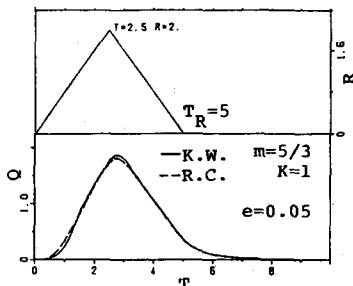


図 2

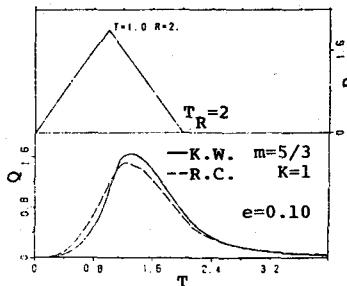


図 3

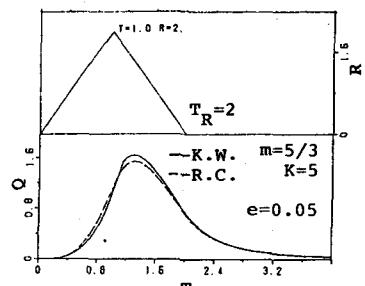


図 4

$$X_{k-1,k} = ((K-1)/K)^m, \quad X_{i,k} = X_{i,k-1} X_{k-1,k}, \quad i < K \quad (6)$$

より再帰的に求まる。

T_R が小さくなると、 $R(T) = P(T/T_R)$ の時間変化は急激になり、その変化を記憶するために状態量 (= 区間内貯水量 S_i) の個数 K を増やす必要がある。実際、降雨配分パターンを 2 等辺三角形状とすると、 T_R が大きいときは $K=1$ でも集中化誤差は小さく (図 2)， T_R が小さくなると $K=1$ では集中化誤差が大きくなり (図 3)，誤差を同程度にするためには $K=5$ にしなければならない (図 4)。ただし、K.W. モデルによる流出量を $Q_k(T)$ 、 $Q_R(T)$ とするとき、集中化誤差は

$$\ell = \max_{T \leq T_E} [|Q_k(T) - Q_R(T)| / \{ Q_k(T) + \max_{T \leq T_E} Q_k(T) \}] \quad (7)$$

(T_E は $Q_k(T)$ の累加が流入量の 98 % となる時刻) で評価するものとする。

降雨配分パターンが 2 等辺三角形、 $m = 5/3$ のときの集中化誤差 e の等値線図が図 5 である。また、最小 2 乗法によって求めた e の近似式は、

$$e = 0.184 / \{ T_R^{0.184} K^{0.452} \} \quad (8)$$

である。対象とする斜面の等価粗度係数 N 、勾配 θ 、斜面長 L 、平均降雨強度 \bar{r} 、降雨継続期間 t_r が与えられるとき、 $\alpha = \sqrt{\sin \theta / N}$ 、 $m = 5/3$ として (2) の第 6 式から T_R が求められるので、図 5 または (8) 式から所要の精度 e に対する貯水池個数 K が求まる。 \bar{r} 、 t_r の増大とともに T_R は増加するから、標準入力に対して K を定めておけば、規模の大きい入力に対しても精度は保証されることになる。

4. あとがき

河川流域全体を考えるときには河道網系の集中化も考えなければならない。これらは今後の課題としたい。

なお、本研究は、自然災害特別研究（代表・高棹）費の援助を受けた。記して謝意を表する。

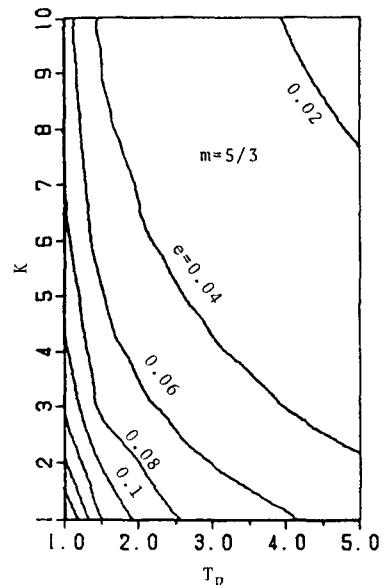


図 5