

京都大学大学院 学生員 室 肇
 京都大学工学部 正員 高柳琢馬
 京都大学工学部 正員 雅葉亮晴

1. 序論

筆者らは、気象・流出システムを状態空間法によるモデルで表現し、Kalman 法のフィルタリング・予測理論を適用した流出予測について検討してきた。その結果、システム方程式に存在するシステムパラメータおよび擾乱項の統計的パラメータが既知であるという仮定のもとには、精度のよい流出予測が可能であることを導き出した。しかし、それらのパラメータは一般に未知であるので、上のように既知であるとする仮定は実際的でない。本研究では、その未知パラメータの逐次推定方式を新たに提案するとともに、その方式を実流域に導入して流出予測を行ない、検討を加える。

2. 流出予測の概要

気象・流出システムは、次のように状態空間法によつてモデル化されることは假定する。

$$\text{気象システム: } a_{k+1} = \phi(a_k, a_k) + d_k \quad (1-a), \quad r(t) = \psi(t_k, a_k) + \beta_k, \quad t_k \leq t \leq t_{k+1} \quad (1-b)$$

$$\text{流出システム: } dZ(t)/dt = f(t, Z(t), r(t)) + w(t) \quad (2-a), \quad y_k = g(t_k, Z(t_k)) + v_k \quad (2-b)$$

ただし、 a_k は時刻 t_k の気象システムの状態ベクトル、 $r(t)$ は時刻 t の降雨強度、 d_k 、 β_k はともに平均値 0 の擾乱項、 $Z(t)$ は時刻 t の流出システムの状態ベクトル、 y_k は時刻 t_k の流出流量、 $w(t)$ 、 v_k はともに平均値 0 の擾乱項、 ϕ 、 ψ 、 f 、 g は既知関数である。擾乱項は相互に独立で、時間的に白色高正規過程であるとする。

よりよい予測をするには、現在の状態をよりよく知ること——フィルタリング——が必要である。過去の降雨は観測により既知となつてから、両システムのフィルタリングは個別にできる。とは言うものの、予測にあたつては、両システムを統合して考え必要があり、統合したシステムの状態ベクトル $X(t) = [a(t)^T, r(t)^T, Z(t)^T]^T$ を導入する。ただし、 $a(t)$ は $t_k \leq t \leq t_{k+1}$ の a_k と定める。そうすると、 $X(t)$ の推移は、時刻 t_k から t_{k+1} へ離散的に推移する部分と、 $t_k \leq t \leq t_{k+1}$ の間で連続時間で推移する部分の 2 つの部分よりなる。 $X(t)$ の定義と上式(1)、(2)式とから、前者の部分では $X(t_{k+1})$ を $X(t_k)$ で表わす推移式が、後者の部分では $dX(t)/dt$ を $X(t)$ で表わす式が得られる。筆者らの従来の研究では、 $r(t)$ を統合システムの状態量に入れていいか、この“余分な”量を追加することによつて、離散時間で定義された擾乱項と連続時間で定義された擾乱項が状態方程式の中に同時に存在することがなくなるので、平均値、共分散行列の予測式の誘導が簡明となる利点がある。

3. パラメータの決定

擾乱項を除いた場合の(1)、(2)式のようなモデルは動的システムを記述するのによく用いられており、特に既存の流出モデルの大半は状態ベクトルを適当に選べばこの型となる。(2)式は、これららの決定論的モデルに、モデル誤差を補償する擾乱項を陽に付加せず、確率論的モデルに変換したものと考えられる。

実流域への適用にあたつては、システムパラメータの決定および付加された擾乱項の統計的パラメータの決定が必要である。

1) システムパラメータの同定

従来、流出システムのパラメータの同定手法は、過去の降雨・流量データのみに依存した。ここでは、時々刻々入手される降雨・流量データを用ひて、観測の進行とともに逐次的にシステムパラメータを同定していく。そのためには、次のような工夫を凝らす。すなはち、不確定なパラメータを U とするととき、状態ベクトル $X(t)$ の次元を (m , n 次元であるとする $m+1$ 次元に) 増やして、新たな状態量 $X_{m+1} = U$ を定義し、この追加した状態量 X_{m+1} の状態方程式とし、 $dX_{m+1}/dt = 0$ を加えるのである。この

ようには、システムパラメータを状態量に組み込むことによつて、 \hat{X}_{n+1} が精度を高めつつ逐次推定されてゆくことになる。

(ii) 損乱項の統計的パラメータの推定

$$Z_{k+1} = \Phi_k Z_k + W_k \quad (3-a), \quad Y_{k+1} = H_{k+1} Z_{k+1} + V_{k+1} \quad (3-b)$$

たゞ、 Z_k は時刻 k の状態ベクトル、 Y_{k+1} はスカラーの観測値である、 Φ_k 、 H_{k+1} は適当な次数をもつ非確率行列、 W_k 、 V_{k+1} は互いに独立、時間的に白色の平均値 0 の正規確率変数またはベクトルである、2、

$E[W_k W_k^T] = \lambda G_k$ 、 $E[V_k V_k^T] = V_k$ とする。このとき、 $\lambda > 0$ を未知パラメータとし、これを逐次推定し 2 いく方法を考える。瓶詰の都合で結論だけを述べることにする。

時刻 k までの入力の推定値を $\hat{\lambda}_k$ 、その推定誤差の分散を $P_\lambda(k)$ と表わすことにし、観測値 Y_{k+1} が得られると、

$$\hat{\lambda}_{k+1} = [\{ Y_{k+1} - H_{k+1} \hat{Z}(k+1|k) \}^2 - H_{k+1} \Phi_k P_\lambda(k|k) \Phi_k^T H_{k+1}^T - V_{k+1}] / (H_{k+1} G_k H_{k+1}^T) \quad (4)$$

と(2)の推定値 $\hat{\lambda}_{k+1}$ を求め、最初 $\xi_0 = \hat{\lambda}_k$ とおいて、 $k=1, 2, \dots$ にて、

$$Z_k = 2 [H_{k+1} \{ \Phi_k P_\lambda(k|k) \Phi_k^T + \max\{0, \xi_{k-1}\} G_k \} H_{k+1}^T]^2 / (H_{k+1} G_k H_{k+1}^T)^2 \quad (5-a)$$

$$\xi_k = (\hat{\lambda}_k / P_\lambda(k)) + \lambda_{k+1} / Z_k / (1 / P_\lambda(k) + 1 / Z_k) \quad (5-b)$$

なる計算を反復し、得られる系列 $\{ \xi_0, \xi_1, \dots, \xi_k \}$ が収束したと判定されたら、

$$\hat{\lambda}_{k+1} = \xi_k \quad (6-a), \quad P_\lambda(k+1) = P_\lambda(k) Z_k / (P_\lambda(k) + Z_k) \quad (6-b)$$

となる。ただし、(4)、(5) 式中の $\hat{Z}(k+1|k)$ 、 $P_\lambda(k|k)$ はそれが「時刻 k までの」観測情報による Z_{k+1} の条件つき期待値、 Z_k の条件つき共分散行列である。 $\hat{Z}(k+1|k+1)$ 、 $P_\lambda(k+1|k+1)$ の計算をするときには、 $\lambda = \hat{\lambda}_{k+1}$ と仮定していい。もともと、2、(2-a) 式中の $w(t)$ について、 $E[w(t)w(t)] = \lambda G(t) \delta(t-t)$ とし、 λ が未知パラメータの場合を考えると、準線形化によつて、

(2) 式は(3)式の形に変換されるから、上述の方法が適用できる。

4. 流出予測—実流域への適用

気象システムモデルと 1 つ簡単なランダムウォーフモデルを、流出システムモデルとして非線形貯水池モデルを考え、愛知県猪子石流域 (27 km^2) の出水を予測（1時間後予測）した一例が右図である。Fig. 1 は、棒グラフが降雨を、折れ線の実線が実測流量、破線は予測流量の推移をそれぞれ示している。Fig. 2 はその予測残差とその標準偏差の予測値を示している。

5. 検討

他の適用例もあわせて検討すると、予測残差に持続性が認められる。これは、損乱項が時間的に白色であるとした仮定が成立しない可能性があることを示していい。今後、損乱項が有色の場合をも考慮した予測方式を考えてゆくことも必要となろう。

〈参考文献〉

高柳琢馬・椎葉充晴：流出システムのフィルタリングと予測、第16回自然災害科学総合シンポジウム概要集、pp. 133-136。

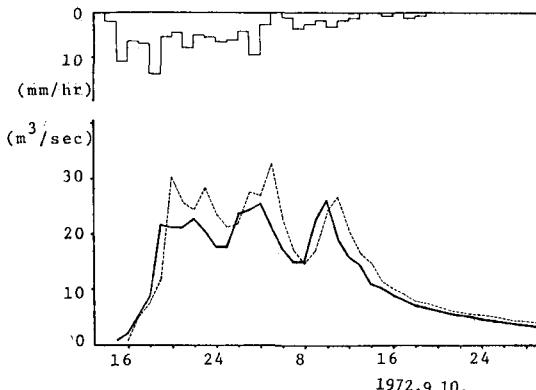


Fig. 1

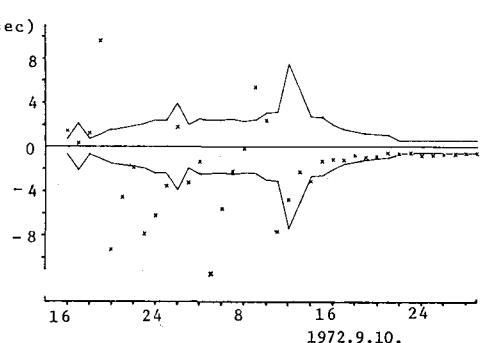


Fig. 2