

半参数预报方法在水位预报中的应用*

夏学文

(湖南纺织专科学校·湘潭, 411104)

摘要: 本文用 ARMA 序列的半参数预报方法对湘江水位进行预报, 结果表明, 这一方法具有好的应用价值.

关键词: ARMA 序列; 新息定理; 半参数预报

1 前 言

江河的水位预报在水文分析中起着重要作用, 它对防洪抗旱及工农业生产等都有大的影响. 怎样才能准确地预测未来水位是水文研究的一大课题. 一般, 水文站按月测量水位数据, 即每个月测取一个水位数值. 这样得到的数据列是一时间序列, 从而可用时间序列分析来研究数据中包含的信息. 从数据序列的特征来看, 序列包含有线性趋势和周期趋势等确定性成分, 因此, 首先要提取出确定性趋势, 剩下的随机成分用时序模型处理而进行预报.

周知, 用 ARMA 序列模型进行预报, 其计算比较繁琐, 即使是新息预报^[1]也免不了这一缺点. ARMA 序列的半参数预报^[2]是在新息定理的基础上, 避开对 ARMA 模型中 MA 参数作估计这一复杂的工作, 在只须知道 AR 参数的情况下直接得到序列的预报值, 使计算量大为简化同时又保证有一定的精度. 本文把这一方法应用于湘江水位预报中, 取得了好的效果.

2 基本理论

设 $\{x_t\}$ 是平稳 ARMA 序列, 即

$$x_t - \sum_{i=1}^p \varphi_i x_{t-i} = a_t - \sum_{i=1}^q \theta_i a_{t-i}, \quad (1)$$

其中 a_t 是均值为零方差为 σ_a^2 的正态白噪声.

定义

$$X_k \triangleq \{x: x = \sum_{i=-\infty}^k c_i x_i, \quad c_i \in \mathbb{R}, \quad \sum_{i=-\infty}^k c_i^2 < \infty\}, \quad (2)$$

$$X_k^l \triangleq \{x: x = \sum_{i=1}^k c_i x_i, \quad c_i \in \mathbb{R}\}, \quad (3)$$

$$\hat{x}_k(m) \triangleq \{E(x_{k+m} | X_k)\}, \quad (4)$$

$$\hat{x}_{k+m,k} \triangleq \{E(x_{k+m} | X_k^l)\}. \quad (5)$$

$\hat{x}_{k+m,k}$ 的一步预报误差为 $e_k \triangleq x_k - \hat{x}_{k,k-1}$, e_k 被称为“新息”, $\hat{x}_k(m)$ 和 $\hat{x}_{k+m,k}$ 分别表示用无限样

* 本文得到国家自然科学基金资助.

本文于1990年11月5日收到. 1992年11月25日收到修改稿.

本序列 $\{x_k, x_{k-1}, \dots\}$ 和有限样本序列 $\{x_k, x_{k-1}, \dots, x_1\}$ 对未来时刻的值 x_{k+m} 所做的线性最小方差预报的估计。

新息定理 设

$$y_k = \begin{cases} x_k, & k \leq Q, \\ x_k - \sum_{i=1}^p \varphi_i x_{k-i}, & k > Q. \end{cases} \quad (6)$$

其中 $Q = \max(p, q)$. 则

$$\varepsilon_k = \begin{cases} y_1 = x_1, & k = 1, \\ y_k - \sum_{j=1}^{k-1} J_{kj} \varepsilon_j, & 1 < k \leq Q, \\ y_k - \sum_{j=k-p}^{k-1} J_{kj} \varepsilon_j, & k > Q. \end{cases} \quad (7)$$

其中

$$J_{kj} = \begin{cases} (E(y_k y_j) - \sum_{i=1}^{j-1} J_{kj} J_{ji} E(\varepsilon_i^2)) / E(\varepsilon_j^2), & 1 < k \leq Q, 1 \leq j \leq k-1, \\ (E(y_k y_j) - \sum_{i=k-q}^{j-1} J_{kj} J_{ji} E(\varepsilon_i^2)) / E(\varepsilon_j^2), & k > Q, k-q \leq j \leq k-1, \end{cases} \quad (8)$$

$$E(\varepsilon_k^2) = \begin{cases} E(y_1^2), & k = 1, \\ E(y_k^2) - \sum_{j=1}^{k-1} J_{kj}^2 E(\varepsilon_j^2), & 1 < k \leq Q, \\ E(y_k^2) - \sum_{j=k-q}^{k-1} J_{kj}^2 E(\varepsilon_j^2), & k > Q. \end{cases} \quad (9)$$

证 见[3].

m 步的新息预报公式为

$$\hat{x}_{k+m,k} = \begin{cases} \sum_{j=1}^k J_{k+m,j} \varepsilon_j, & k+m \leq Q, \\ \sum_{j=1}^p \varphi_j \hat{x}_{k+m-j,k} + \sum_{j=k+m-q}^k J_{k+m,j} \varepsilon_j, & k+m > Q. \end{cases} \quad (10)$$

在公式(10)中, 要估计参数 $\{\varphi_i\}$, $\{\theta_i\}$, σ_e^2 , 计算 $E(y_k y_j)$, 在此基础上由(7)~(9)式计算 J_{kj} , $E(\varepsilon_k^2)$, $\{\varepsilon_k\}$, 最后由(10)得到预报值, 在(10)中, $\{\varphi_i\}$ 可由 Yule-Walker 方程求得. 至于 $\{\varepsilon_k\}$, 由新息定理知关键是在 $\{\varphi_i\}$, $\{\theta_i\}$ 和 σ_e^2 的基础上估计 $E(y_k y_j)$. 由式(6)知 $E(y_k y_j)$ 又可表为如下形式:

$$E(y_k y_j) = \begin{cases} r(k-j), & j \leq k \leq Q, \\ r(k-j) - \sum_{s=1}^j \varphi_s r(k-i-s), & j \leq Q, k > Q, \\ \sum_{s=0}^j \sum_{t=0}^k \varphi_s \varphi_t r(k-j-(s-t)), & k \geq j > Q. \end{cases} \quad (11)$$

这里 $\varphi_0 = -1$, $r(h) = E(x_i x_{i+h})$, 即 $E(y_k y_j)$ 可在 $\{\varphi_i\}$ 和 $r(h)$ 的基础上估计出来. 显然 $r(h)$ 的估计比 $\{\theta_i\}$ 的估计简单得多, 由此得到一种只要用到 $\{\varphi_i\}$ 和 $r(h)$ 的新的预报方法, 即 ARMA 序列的半参数预报, 具体步骤如下:

i) 已知时间序列 $\{x_i\}$, 计算 $\{x_i\}$ 的样本自协方差函数如下

$$\hat{r}(h) = \frac{1}{N} \sum_{i=1}^{N-h} x_i x_{i+h}, \quad h = 1, 2, \dots, N.$$

ii) 用 Yule-Walker 方程估计 AR 参数 $\{\varphi_i\}$.

iii) 将 $\{\hat{\varphi}_i\}$ 和 $\hat{r}(h)$ 代入 (11) 式, 并估计 $E(y_k y_j)$.

iv) 用式(7)~(9)估计 $\{e_k\}$.

v) 由 (10) 得到预报值.

3 湘江水位预报分析

根据湘江水位数据, 从中取 120 个(1958 年 1 月至 1968 年 12 月每月一个数据), 先去掉数据的趋势项, 然后将余量(随机成分)用 ARMA (p, q) 模型拟合而进行半参数预报. 具体如下:

$$\begin{aligned} w_t &= \beta_0 + \beta_1 t + y_t, \\ y_t &= \sum_{j=1}^{2p} A_j \cos(\omega_j t + \Phi_j) + x_t, \quad (t = 1, 2, \dots, 120). \end{aligned} \quad (12)$$

此处 w_t 是实际测量得到的序列, $\beta_0, \beta_1, A_j, \omega_j, \Phi_j$ 是待定常数, x_t 是随机序列. β_0, β_1 可用线性回归方法求得. 为了求出 (12) 式中的未知参数 A_j, ω_j, Φ_j 并估计出其阶数 p , 将其改写为^[4]

$$y_t = \sum_{j=1}^{2p} a_j e^{i\lambda_j} + x_t.$$

其中

$$\lambda_j = \begin{cases} \omega_j, & (j = 1, 2, \dots, p), \\ -\omega_j, & (j = p + 1, \dots, 2p), \end{cases} \quad a_j = \begin{cases} \frac{1}{2} A_j e^{i\Phi_j}, & (j = 1, 2, \dots, p), \\ -\frac{1}{2} A_{j-p} e^{-i\Phi_{j-p}}, & (j = p + 1, \dots, 2p). \end{cases}$$

故只需计算值 p, λ_j, a_j . 令

$$J_{y,120}(\lambda) = 120^{-31/16} \left| \sum_{j=1}^{120} y_j e^{-i\lambda_j} \right|.$$

因数据个数 $N=120$, 再将 $[-\pi, \pi]$ 分成 $2N=(240)$ 等分, 在各分点上计算

$$D(k) = J_{y,120} \left(\frac{k\pi}{120} - \pi \right), \quad k = 0, 1, 2, \dots, 240.$$

取

$$E = 120^{1/16} \frac{1}{240} \sum_{k=0}^{240} D(k).$$

为估计阶数 p , 在 $D(k)$ ($k=1, 2, \dots, 240$) 中选取 $D(k) > E$ 的 k , 设其总个数为 q , 记其全体为 k_1, k_2, \dots, k_q . 令

$$A_j = k_{j+1} - k_j - \left\lceil \frac{\sqrt{120}}{\pi} \right\rceil - 1, \quad j = 1, 2, \dots, q-1,$$

$$A_q = 240 + k_1 - k_q - \left\lceil \frac{\sqrt{120}}{\pi} \right\rceil - 1.$$

则 p 的估计值 \hat{p} 为 A_j ($j=1, 2, \dots, q$) 中大于零的总数, 记 A_j ($j=1, 2, \dots, q$) 中满足 $A_j > 0$ 的全体足标为 $j_1 < j_2 < \dots < j_{\hat{p}}$, 则 λ_j 的估计值为

$$\hat{\lambda}_j = \frac{\pi}{120} j_{k,\max}, \quad j = 1, 2, \dots, \hat{p}.$$

其中 $j_{k,\max}$ 是 $[j_{k-1}, j_k]$ ($k=1, 2, \dots, \hat{p}$) 中使 $D(k)$ 取极大值的足标, 且设 $j_0 = 0$, a_j 的估计值为

$$\hat{a}_j = \frac{1}{120} \sum_{k=1}^{120} y_k e^{-i\lambda_j}, \quad j = 1, 2, \dots, \hat{p}.$$

最后得到 A_j, ω_j, Φ_j 的估计值为 $\hat{\omega}_j = \hat{\lambda}_j$, $\hat{A}_j = 2|\hat{a}_j|$, $\hat{\Phi}_j = \arg \hat{a}_j$, ($j=1, 2, \dots, \hat{p}$).

最后, 对随机序列 $\{x_t\}$ 进行半参数预报, 其预报值与相应的趋势项的值相加后即得 $\{w_t\}$ 的预报值. 表 1 是 1969 年 1 月至 1970 年 12 月的测量值(实际值)与预报值及相对误差表, 表中 m 表示预报步数, $k=120$, $w_k(m)$ 表示 w_{k+m} , $\hat{w}_k(m)$ 为其预报值. 从表 1 可以看出, 相对误差很小, 即表明有好的预报效果. 另外, 再对 1993 年 1 月至 12 月的水位进行预报, 其结果列于表 2, 从表 2 可知, 1993 年水位变化比较平稳, 不会出现大的洪灾旱灾.

表 1 实测值与预报值对照(单位:米)

m	$w_k(m)$	$\hat{w}_k(m)$	$ w - \hat{w} /w$	m	$w_k(m)$	$\hat{w}_k(m)$	$ w - \hat{w} /w$
1	28.95	28.90	0.00173	13	30.19	30.43	0.00795
2	29.64	29.13	0.01721	14	29.67	29.95	0.00270
3	31.00	29.82	0.03806	15	30.53	30.87	0.01114
4	33.79	33.13	0.01953	16	30.78	30.93	0.00487
5	31.91	31.08	0.02601	17	32.26	32.81	0.01705
6	34.64	34.60	0.00115	18	31.08	31.25	0.00547
7	35.52	35.51	0.00028	19	32.87	32.96	0.00274
8	32.05	32.02	0.00094	20	32.45	32.77	0.00986
9	31.57	31.41	0.00507	21	30.46	30.12	0.01116
10	29.96	29.97	0.00033	22	30.24	30.05	0.00628
11	29.64	29.71	0.00236	23	29.91	29.62	0.00970
12	29.17	29.85	0.02331	24	29.06	28.37	0.02374

表 2 1993 年月水位预报值

月份	1	2	3	4	5	6	7	8	9	10	11	12
水位	29.01	30.58	31.90	35.77	34.03	35.57	36.12	32.15	31.06	29.8	29.11	28.59

致谢 作者感谢侯振挺教授和谢衷洁教授的关怀指导!

参 考 文 献

- [1] 杨位钦,顾岚.时间序列分析与动态数据建模.北京:北京工业学院出版社,1986
- [2] 曹忻等. ARMA 序列的半参数预报,控制理论与应用,1990,7(2):95—101
- [3] 安鸿志等.时间序列的分析与应用.北京:科学出版社,1983
- [4] He Sha yuan. On Estimating the Hidden Periodicities in Linear Time Series Model. Thinan Japan, Symposium On Statistics, Beijing University press, 1984

The Application of the Semi-parametric Forecasting Method in the Water Level Forecasting

XIA Xuwen

(Hunan Textile Institute • Xiangtan, 411104, PRC)

Abstract: In this paper, the semi-parametric forecasting method for ARMA series is used for the Xiangjiang's water level forecasting. The result shows that with this method, application value is good.

Key words: ARMA series; innovation theorem; semi-parametric forecasting

本文作者简介

夏学文 1964 年生. 1985 年毕业于湖南师范大学数学系, 获理学学士学位. 1989 年毕业于长沙铁道学院科研所, 获理学硕士学位. 现为湖南纺织专科学校教师. 目前主要从事教学及概率统计方面的研究工作, 发表论文二十余篇, 主要兴趣为时间序列分析的理论与应用