

近畿大学 正員 江藤 剛治

近畿大学 正員 西村 克己

八鹿 町 正員 林 安宏

1. はじめに

降水量時系列は、時空間規模の取り方によって見かけ上異なった特性を示す。たとえば1時間、1日、…年降水量はそれぞれ全く異なる確率分布特性、時系列特性を示す。よって従来は時間単位や、解析対象とする変量・特性（たとえば総雨量の確率分布、極値分布、相関特性など）ごとに、適当な関数形や解析手法があてはめられてきた。一方理想的なモデルと考えられるのは、同一の理論的枠組の中で、時間規模や解析対象変量等によらず、統一的な解析が可能なモデルである。素過程を記述する関数形や母数は、時間単位等が変わっても不変であることが望ましい。ただ時空間規模の取り方によって、生起している物理現象が全く異なる場合には、この点を十分考慮したモデル化を行うべきであることは言うまでもない。

日単位程度の水文量時系列については、Marked Point Process系の理論で、かなりの特性が一般的に記述できることが知られている。たとえば日降水量の確率分布、日流量の確率分布・時系列特性、極値分布特性などは、MPPモデル、およびMPPモデルに適当なフィルターをかけて得られるショット・ノイズ・モデルなどにより理論的かつ一般的に無理なく記述できる。

著者らはすでに、MPPモデルにより日～月単位の降水量の確率分布を解析した例を示した（西村・江藤 1981）。また0-1化された降水量時系列（Dry-Wet Process）の時系列特性を解析するための理論モデルを提案し、その自己相関関数などを理論的に導いた（林・江藤・西村 1981）。本報告では、この時系列モデルを実測日降水量時系列の解析に適用し、その結果を、MPPモデルによって確率分布を解析して得られた結果と比較する。

2. モデルの概要

日程度の時間単位の降水量時系列は間欠的な時系列をなす。かつ降雨条件付では降雨量が確率分布する。また降雨あるいは降雨の生じやすい気象状況には持続性がある。このような時系列の確率モデルとして、Marked Point Processモデルを採用する（図-1参照）。もっとも単純な場合は、ランダム変数の純ランダムな発生と考える場合で、これはCompound Poisson Processと呼ばれる。図-1のモデルは次の2つの過程の合成されたものである。

i) 点生起過程（Point Process, 図-1 a）：蓄積されたエネルギーの放出が、瞬間的に生起する過程。ここではエネルギー放出時刻は、発生率 $\lambda(t)$ のInhomogeneous Poisson Processに従うものとする。放出エネルギー量（一雨降水量, Mark）はガンマ分布に従うものとする。

ii) 緩和過程（Relaxation Process, 図-1 b, c）：点生起条件付で、エネルギーが緩和されながら徐々に放出される過程。降水や地震などの現象では、緩和現象に伴って新たな強い乱れが付加される。緩和過程の継続時間 $2 \cdot \tau_r$ もランダムであるとし、その分布に指数分布を仮定する。

このような現象の取り扱いにおいては、点生起特性および緩和過程の基本的特性（継続時間等）と、緩和過程に伴う乱れ特性とは全く別の現象であるので、ひとまず分けて取り扱うのが自然である。よってさらに次のモデル化を行う。

iii) 0-1過程への変換（図-1 d）：いわゆるDry-Wet過程に変換

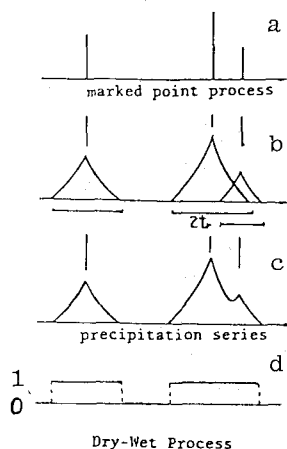


図-1 Marked Point Processとその緩和過程

する。すなわち緩和過程継続時（降雨時）には $X = 1$ ，それ以外は $X = 0$ とする。これにより，付加乱れ特性および Mark の確率分布特性の影響が，ともに除去される。

3. 時間単位と降雨量の確率分布の関係

前節 i) の仮定より，時間単位 Δt に対する雨量の確率密度関数として次式が得られる（図-1 a のモデル）。

$$f(X) = \frac{1}{e^A - 1} \sum_{\nu=1}^{\infty} \frac{A^\nu}{\nu!} \cdot \frac{\beta^{\alpha\nu}}{\Gamma(\alpha\nu)} \cdot X^{\alpha\nu-1} \cdot e^{-\beta X} \quad (X > 0)$$

$$F(0) = e^{-A}, \quad F(X) = f(X) = 0 \quad (X < 0) \quad (1)$$

$$A = \int_0^{\Delta t} \lambda dt$$

ここに α, β ：一雨降水量の確率分布（ガンマ分布）の形状母数，尺度母数， ν ： Δt 内の降水（点）生起回数， X ：降水量。

緩和過程を無視すれば，式（1）により，無降水確率も含めてあらゆる時間単位に対して雨量の確率分布を表示しうる。

これまでの研究では，平均降雨日数より λ を求め，積率法により，式（1）の残りの母数 α, β を推定している。しかしながら，一雨降雨がしばしば2日以上にわたって降ること，あるいは図-1 b に示したように2個以上の降雨が重なってみかけ上一雨降雨となる場合などを考慮すると，このような取り扱いは正しくない。よって西村・江藤（1981）は， A, α, β を同時に最尤法で推定した。

日降水量では一雨降雨が2日以上にまたがって降ることなどにより i) のいくつかの独立性の仮定がおかされる。 Δt が大きいときは，2期間以上にまたがる降水の頻度は相対的に小さくなる。よって i) の基本的仮定が近似的に満たされ，式（1）の各母数は Δt によらず，ほぼ一定になることが期待される。

図-2，表-1 に日～月単位の実測降水量の確率分布を解析した例を示す。予想どおり， $\Delta t > 6$ 日で $\lambda (= A / \Delta t)$ はほぼ一定値となる。 Δt が大きいときは α, β も一定値に漸近するようである。大きな Δt に対する各母数の値を表-1 に例示する。

4. 自己相関関数

2節 i)～iii) の仮定およびモデル化により，Dry-Wet 過程の自己相関関数形を理論的に導くことができる（林・江藤・西村 1981）。これを実測降水量資料にあてはめた結果を図-3，表-2 に示す。 λ に4～7日の周期性が検出されている。降水の生じしやすい気象状況の平均持続時間 $2\mu_r$ は夏期で10～20時間，それ以外の季節では3～9時間となった。

表-2 中の b_0 は表-1 中の λ に相当する。表-1 と表-2 より冬期を除いて b_0 と λ はほぼ一致することがわかる。注意すべきことは，表-1 は降水の時系列特性に無関係に，確率分布特性のみから推定された値であり，逆に表-2 は確率分布特性を消し去って，Dry-Wet 過程の時系列特性のみから推定された値である。両者の一致はモデルの妥当性を裏付けているものと考えられる。

〔参考文献〕

- 1) 西村・江藤：Marked Point Process モデルによる降水量時系列の解析，第25回水講演文集，P.191～196，1981年2月
- 2) 林・江藤・西村：降雨継続時間を考慮したMPPモデルによる日降水量の相関解析，昭和56年度土木学会関西支部年講概要，1981年6月。

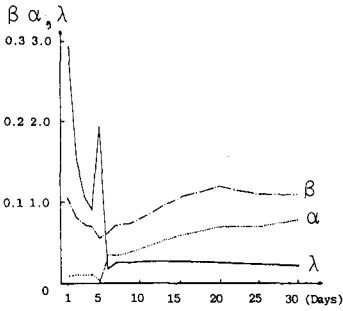


図-2 時間単位と母数の関係（1月）

表-1 $\Delta t \rightarrow \infty$ に対する母数の値

月	α	β	λ (1/日)
1	0.685	0.119	0.248
4	1.033	0.124	0.617
11	0.460	0.084	0.428

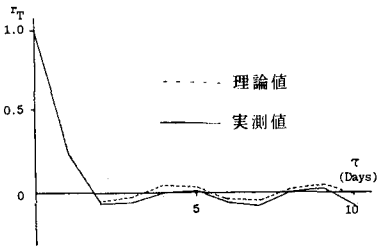


図-3 自己相関関数の比較（11月）
（テトラコック相関表示）

表-2 Dry-Wet 過程の母数

$$\lambda = b_0 + b_1 \cos \omega t, \quad \omega = 2\pi / T$$

月	周期 T (日)	b_0 (1/日)	b_1 (1/日)	β (1/日)	$2\mu_r$ (時間)
1	6.98	0.594	0.116	11.5	4.23
4	5.52	0.614	0.267	7.82	6.14
11	4.39	0.460	0.228	7.57	6.34