

徳島大学工学部 正 員 工博 端 野 道 天  
 徳島大学大学院 学生員 ○吉 田 俊  
 徳島大学大学院 学生員 一 葉 寛

### 1. まえがき

ある流域において種種の流出解析を行なうとき、多少の違いはあるにせよ、常に痛感されるのは降雨観測資料の欠落であり、他地点の降雨観測記録が十分であっても、1地点の降雨欠測が流域全体の降雨、したがって、流出解析に与える影響は、きわめて強い場合が多い。

従来、1地点の欠測降雨の補間には、等雨量線図法、あるいは他地点降雨量の算術平均でもって推定する方法、あるいは他地点降雨量との相互相関係数を用いて推定する方法、等が用いられてきたが、いずれの方法も普通、ある地点における1豪雨(Storm)のもたうした総雨量を推定するために慣用されているものである。

顧みるに、1豪雨の降雨時系列そのものが、高水解析等に必要なることを思えば、欠測地点の降雨時系列(降雨 pattern)を推定する方法が必要であって、従来の方法をそのまま用いるには、疑問の点が多々ある。

本報告は、上述のごとき理由により、ある地点における欠測豪雨の降雨時系列(降雨 pattern)を推定することを目的とし、推定に用いる降雨観測地点の選定、類似豪雨(Storm)の抽出、および時間単位の降雨時系列の推定法について考察し、吉野川上流域における適用結果を示す。

### 2. 推定に用いる観測地点の選定

無降雨( $0.1\text{mm/hr}$ 以下)継続時間がある特定の時間以下で、かつある適当な総雨量以上の降雨を豪雨と定義して以下論ずることにする。

推定に使用する観測地点を選定するには、空間的降雨特性や地形特性の影響をふまえたなんらかの客観的基準に基づいて、観測地点間の関連性を調べる必要がある。降雨特性に関して、なんら地点間に関連性をもたない地点を推定地点の集団に加算することは無意味であるが、従来、ややもすれば、形式的、主観的にならざるを得なかった。

降雨観測地点のgroup分けの数学的手法としては、Varimax法<sup>1)</sup>、Image法<sup>2)</sup>等があるが、 $n$ 地点降雨の異質性を見分けるために、これらをできるだけ、きりと、いくつかのgroupに分けて示す方法であるVarimax法を観測地点集団に対して適用し、group化を行なってみる。上述の手法を気象学的側面より見れば、つぎのような手法によって検照することができよう。つまり、各地点間の相互相関係数のcorrelogram<sup>3)</sup>を求め、その最大値と各地点間距離の関係を既往の豪雨について求め、補間可能地点間距離を推定する。降雨域の規模より考えて、ある観測点を境にして、相互相関係数が有意でなくなるはずである。そして、この操作を補間観測所地点の周囲に行なうことによって、補間可能流域が求まるはずであり、Varimax法と併用すれば、より一層の精度向上に役立つのではないと思われる。このようにして、降雨観測地点のgroup化をはかり、同一group内での欠測豪雨の推定法を考える。

### 3. 類似豪雨(storm)の抽出

一般に、降雨時系列は、時間的変動がきわめて強いので、特定の降雨 pattern というものがなく、豪雨ごとに種類の pattern をとる。しかし、同一観測地点 group 内においては、降雨時系列の空間的変動は特殊な場合を除いて、小さいであろう。すなわち、1 豪雨については、同一降雨観測地点 group 内の、各地点の降雨時系列は相互にきわめて関連性が強いであろう。さらに、同一観測地点 group に十分観測記録が存在すれば、生じうる種類の豪雨の中には降雨 pattern の類似なものが存在すると考えられる。このように考えれば、以下のようにして、欠測地点に関する類似豪雨なるものを抽出することができよう。

(i). 1 豪雨での  $x$ 、 $y$  地点の降雨時系列を  $X_t^i, Y_t^i$  とすると、時差( $\tau$ )についての相互相関係数  $r_{xy}^i(\tau)$  は次式で与えられる。

$$r_{xy}^i(\tau) = \frac{\frac{1}{N} \sum_{t=1}^N X_t^i \cdot Y_{t+\tau}^i - \bar{X}^i \cdot \bar{Y}_\tau^i}{\sqrt{\left(\frac{1}{N} \sum_{t=1}^N X_t^{i2} - \bar{X}^{i2}\right) \left(\frac{1}{N} \sum_{t=1}^N Y_{t+\tau}^{i2} - \bar{Y}_\tau^{i2}\right)}} \quad (1)$$

ここに、 $N$ ; 降雨継続時間、 $\bar{X}^i, \bar{Y}_\tau^i$ ; それぞれ 1 豪雨での  $x, y$  地点の平均時間雨量である。(1)式を用いて、同一観測地点 group 内のすべての地点 ( $M$ ) 間の相互相関係数  $r_{xy}^i(\tau)$  を既往  $n$  個の豪雨について求める。

(ii). (i) で求めた  $r_{xy}^i(\tau)$  を用いて、同じ時差  $\tau$  について、任意地点、 $x$  地点での、各豪雨ごとの相互相関係数  $R_x^i(\tau)$  は次式で求められる。(これを二層相関係数とよぶことにする。)

$$R_x^i(\tau) = \frac{\frac{1}{M} \sum_{y=1}^M r_{xy}^i(\tau) \cdot \bar{Y}_\tau^i(\tau) - \bar{r}_x^i(\tau) \cdot \bar{Y}_\tau^i(\tau)}{\sqrt{\left(\frac{1}{M} \sum_{y=1}^M r_{xy}^i(\tau)^2 - \bar{r}_x^i(\tau)^2\right) \left(\frac{1}{M} \sum_{y=1}^M \bar{Y}_\tau^i(\tau)^2 - \bar{Y}_\tau^i(\tau)^2\right)}} \quad (2)$$

ここで、 $M$ ; 地点総数、 $\bar{r}_x^i(\tau), \bar{Y}_\tau^i(\tau)$ ; それぞれ  $i$  豪雨での  $x$  地点における平均相互相関係数である。(2)式を用いて、同一観測地点 group 内のすべての観測地点 ( $M$ ) について、二層相関係数  $R_x^i(\tau)$  を既往  $n$  個の豪雨間すべてについて求める。

(iii).  $m$  豪雨の  $z$  地点が欠測であるとする。 $z$  地点を除いた他の任意地点にあり、 $n$  個の豪雨より得られた二層相関係数列  $\{R_x^i(\tau)\}$  のなかで  $R_z^i(\tau)$  の最大値、およびそれに対応する豪雨  $l$ 、 $y$  を選定する。

(iv). (iii) で求めた最大二層相関係数  $R_z^l(\tau)$  より、 $l, y$  豪雨について、相互相関係数列  $\{r_{yz}^l(\tau)\}$  と  $\{r_{xy}^l(\tau)\}$  間の回帰直線式を決定し、その直線式を用いて、 $x$  地点 ( $x \neq z$ ) と欠測地点  $z$  との相互相関係数  $r_{xz}^l(\tau)$  を推定する。同様の操作を  $z$  地点を除いた ( $M-1$ ) 個の他の地点について行い、 $r_{xz}^m(\tau) (x=1, 2, \dots, M, x \neq z)$  を補間する。

(v). 次に求めた  $m$  豪雨、 $z$  地点についての相関係数列  $\{r_{xz}^m(\tau)\}$  を用いて、(ii) と同様な方法で、 $m$  豪雨を基準とした二層相関係数列  $\{R_z^m(\tau)\}$  を求め、その中の最大二層相関係数  $R_z^m(\tau)$  を求めることにより、最終的に欠測豪雨  $m$  に対する類似豪雨  $l$  を求めることができる。

### 4. 降雨時系列の推定

降雨時系列の推定方法として種々の方法が考えられる。以下いくつかの方法を示す。

1). 3. で求めた類似豪雨  $l$  における、補間される地点の降雨時系列 data と最大相関係数を有する他地点の降雨時系列 data から、最大相互相関係数  $r_{xz}^l(\tau)$  を用いて、次式のような回帰直線式を

用いる。

$$Z_t = r_{xz}^s(t) \cdot \frac{\sigma_z}{\sigma_x} (X_t - \bar{X}_t) + \bar{Z}_t \quad (3)$$

ここに、 $\sigma_x$ ,  $\sigma_z$  は各々そのときの任意地点  $x$  と、補間地点  $z$  の降雨時系列 data の標準偏差であり、 $\bar{X}_t$ ,  $\bar{Z}_t$  はそれぞれ  $X_t$ ,  $Z_t$  についての平均値である。

2). 類似豪雨  $\delta$  を用いて、欠測地点  $z$  に対して最大相関係数を有する他の観測地点の豪雨  $m$  (地点  $z$  においては欠測) の生の降雨量 data を  $z$  地点に補間する。

従来の方法として、3. で述べたような類似豪雨なる概念を用いずに推定する方法を以下に記す。

3). 地点  $i$  の時間降雨量  $A_i$  に重み  $w_i$  を考えた次式

$$Z = w_1 A_1 + w_2 A_2 + \dots + w_i A_i + \dots + w_n A_n \quad (4)$$

で、欠測地点  $z$  の時間降雨量  $Z$  を推定する。この方法の特別な場合として、重み  $w_i = 1$  ( $i=1, 2, \dots, n$ ) とした算術平均法がある。

4). 既往  $n$  個の豪雨の総雨量を用いて、各地点間の相互相関係数を求め、その内の最大相関係数を用いて、欠測豪雨地点  $z$  の補間を行う。

このほかにも、まだ種々の方法が考えられようが、本報告では、これら4方法についての適用結果を比較検討する。

## 5. 適用結果と補間精度

まず Fig-1 に示される吉野川上流の本山観測地点において、無降雨継続時間が6時間以下で、かつ2日間総雨量がほぼ100mmをこえるものを豪雨とし、昭和28年以降の既往豪雨47個を降雨特性により、梅雨性豪雨群(14個)と台風性豪雨群(27個)と、その他の豪雨群(6個)の3 group に分割した。ここでは、そのうちの台風性豪雨群について推定を行なった。

i). group 化 降雨特性を代表する index として、総雨量、継続時間、および peak 雨量強度を用いて、これらに関する各地点間相互相関係数を求め Varimax 法を適用した。その結果、主として、総雨量、継続時間の特性の重複部分より Fig-1 のごとく、○印と●印で示すような二つの group を得た。そこで本山観測地点から上流の10地点

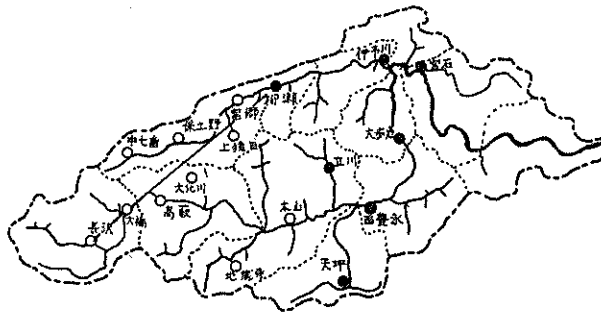


Fig-1 雨量観測所地点名

Table-1 Varimax法による構造 vector

| 指標<br>合成変量<br>観測所 | Varimax 法による構造 vector |        |        |        |          |        |
|-------------------|-----------------------|--------|--------|--------|----------|--------|
|                   | 総雨量                   |        | 継続時間   |        | peak雨量強度 |        |
|                   | 1                     | 2      | 1      | 2      | 1        | 2      |
| 長沢                | 0.219                 | *0.964 | 0.250  | *0.758 | 0.178    | 0.238  |
| 大橋                | 0.057                 | *1.000 | 0.206  | *0.804 | 0.138    | 0.212  |
| 高橋                | 0.236                 | *0.983 | 0.397  | *0.842 | 0.259    | 0.226  |
| 大北川               | 0.012                 | *0.950 | -0.267 | *0.789 | *0.740   | *0.521 |
| 地蔵寺               | 0.220                 | *0.713 | -0.001 | *0.960 | *0.764   | 0.337  |
| 本山                | *0.520                | *0.522 | 0.272  | *0.960 | 0.165    | 0.281  |
| 立川                | *0.877                | 0.039  | *0.980 | 0.179  | *0.619   | 0.391  |
| 天坪                | *0.759                | 0.136  | 0.061  | 0.386  | -0.067   | *1.000 |
| 西豊永               | *0.688                | 0.510  | -0.261 | *0.946 | 0.198    | *0.701 |
| 大赤危               | *0.855                | 0.128  | *0.517 | 0.176  | *0.571   | 0.285  |
| 中七番               | 0.371                 | *0.878 | 0.376  | *0.950 | *1.000   | -0.134 |
| 保土野               | 0.428                 | *0.713 | *0.703 | 0.372  | *0.772   | -0.006 |
| 上鎌田               | *0.808                | *0.748 | -0.146 | *0.881 | *0.851   | -0.142 |
| 富郷                | -0.029                | *0.865 | -0.281 | *0.947 | *0.647   | *0.833 |
| 柳瀬                | *0.731                | 0.471  | 0.299  | *0.812 | *0.925   | 0.013  |
| 伊予川               | *0.949                | -0.255 | *0.980 | 0.004  | *0.778   | *0.670 |
| 宮石                | *0.972                | 0.294  | *1.000 | -0.140 | *0.726   | 0.202  |

(O印)からなる group を選出, これを推定に用いる降雨流域とする。なお Varimax 法の単純構造 Vector は, Table-1 のごとくである。観測地点長沢と、柳瀬を結んだ線上に近い 6 個の地点を選出, 各地点間距離と、その相互相関係数の最大値の関係を Plot してみると, Fig-2 のごとくなる。距離相関は各豪雨ごとにかなり変動しているが、前述の Varimax 法による group 化はほぼ妥当なことが認められる。

#### 11. 各種推定法による適用結果

いま精度を検討するために、実測値を有する観測地点高萩の 7 個の豪雨を欠測と仮定して、推定値を求める。4. で述べた四つの推定方法による推定値の実測値からの偏差  $V$  を次式で求める。

$$V = \sqrt{\frac{1}{n} \sum_{i=1}^n (x'_i - x_i)^2} \quad (5)$$

ここで、 $x'_i$ : 推定値,  $x_i$ : 実測値であり、 $V$  は実測値からの偏差である。その結果を Table-2 と Fig-3 に示す。これらの図表によれば、いずれの方法も実測値からの偏差が約 2~8 mm/hr まで変動している。あえて言うならば、2) の方法が比較的偏差が小さくなっている。

#### 6. おまけ

類似豪雨なる概念を導入した推定法が、従来の算術平均法、あるいは総雨量の相関係数を用いる推定法とくらべ、残念ながらほとんど精度の差はなかった。その原因を考えてみれば、豪雨を抽出する際に定義した無降雨継続時間 6 時間以内が短すぎたので「はなりか」と思われる。また、類似降雨の選定方法に用いた台風性豪雨の数が 27 個であるにもかかわらず簡便的に 15 個しか用いなかったところにも問題点があると思われる。その他の事を含めて、今後さらに検討し、原因が明らかになり次第報告したり。最後に貴重な data を提供していただいた、四国地方建設局徳島工事事務所の関係各位に感謝の意を表します。

#### 参考文献

- 1) 星 清, 大泉正太郎: 降水量の多重相関分析について, 土木学会第 25 回年次講演
- 2) 荒祐明: 行動科学における相関分析, 東京大学出版会, (1965)
- 3) 鈴木榮一: 気象統計学, 他人書館

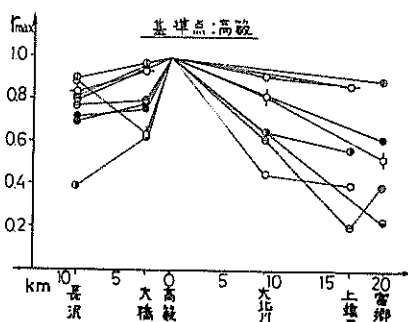


Fig-2 地点間距離と相関係数

Table-2 各推定方法と偏差

| 推定方法<br>欠測豪雨 NO | 高萩における<br>推定値の実測値からの偏差 (mm/hr) |                |                |                |
|-----------------|--------------------------------|----------------|----------------|----------------|
|                 | 類似豪雨に<br>対して推定                 | 類似豪雨に<br>対して推定 | 類似豪雨に<br>対して推定 | 類似豪雨に<br>対して推定 |
| (1)             | (2)                            | (3)            | (4)            |                |
| 1               | 9.383                          | 6.441          | 6.411          | 7.770          |
| 5               | 5.860                          | 5.634          | 7.205          | 4.345          |
| 8               | 4.054                          | 2.395          | 2.518          | 5.315          |
| 9               | 3.596                          | 3.539          | 3.467          | 4.049          |
| 11              | 5.936                          | 6.614          | 6.152          | 6.534          |
| 12              | 5.244                          | 2.088          | 2.177          | 3.201          |
| 14              | 5.534                          | 4.904          | 7.482          | 5.900          |

(1)... 本文中 1) による方法

(2)... 本文中 2) による方法

(3)... 本文中 4) による方法

(4)... 本文中 3) による方法

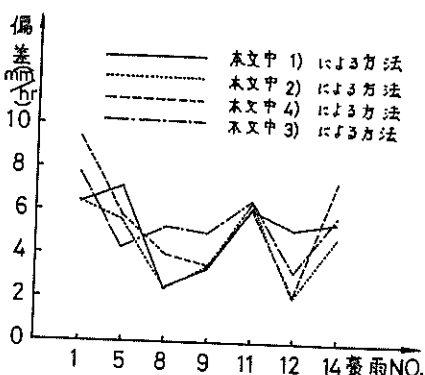


Fig-3 各方法における豪雨10と偏差の関係