

条件付確率降雨強度曲線の適用に関する一考察

徳島大学工学部 正員 端野道夫
和歌山県庁 正員 ○比嘉俊史

1. はしがき

本文は、昨年度¹⁾提案した条件付確率降雨波形式(1)と条件付確率降雨強度曲線式(2)を実際に利用する上で問題となる三つの降雨波形パラメータ(降雨自己相関性指標 α , ピーク降雨強度の無次元量 y_p , 条件付確率 F)の決定法を提示し、従来の方法との比較、考察を行うものである。降雨資料としては、異なる降雨特性や地域性を代表していると思われる徳島、宍吹、木曜、本山、大阪の5地点を並び、日雨量100mm程度以上降った日の時間単位雨量 $\{X\}$ を用いる。

2. 時間雨量に対するFreund分布(二乗数指数型分布)の適合性

図-1のように、一連降雨のピーク時間雨量とその前後数時間の特定期間以上のデータを対象とする。単位時間前、後の値 (X_i, Y_i) にFreundの二乗数指数型分布²⁾をあてはめ、そのパラメータ α, β を計算し、 X, Y の(周辺)超過確率分布をプロットする。これとGringorten公式を用いてプロットした実測値と比較する。

もし、分布があてはめが良好で、かつ標準相關係数 α パラメータより推定される相関係数の一貫性が良好であれば、このときの α を付加定数として採用し、不十分なときは α 値を変更する。図-2に徳島の場合のFreund分布の適合度を示す。他の地點についても同様に適合度はほぼ良好であり、各地点とも時間雨量時系列の確率分布はFreundの二乗数指数型分布で表わされることが明らかとなつた。このことは本研究で提案された条件付確率降雨波形および条件付確率降雨強度曲線の基本的仮定(Freundの二乗数指数型分布)が妥当であることを実証するものである。

3. 降雨波形パラメータに関する資料解析

各地点における時間雨量 X は前述の付加定数 α と $(X-\mu)$ の標準偏差 σ_X を用いて標準化($Y = (X-\mu)/\sigma_X$)する。1雨のピーク時間雨量の標準化量が3以上ものにつれて、 α を0.3~0.9, F を0.1~0.9・間につけてそれぞれ0.1をざみで、 y_p を4~20・間に0.5をざみで変化させ、ピークから3時間前後の降雨波形によく一致する降雨波形パラメータ α, F, y_p の組み合わせを探索した。このとき図-3のような後方集中型、中央集中型の二つの降雨波形を設定した。さて、降雨の自己相関性指標 α は本来、1雨ごとに変化するが、地域によって決まる定数を見なし各地点の平均値を後述の条件付確率降雨強度算定に用いることにする。次に、条件付確率 F については、前述の α との单纯相関係数(後方集中型: 0.79, 中央集中型: 0.63)は比較的高いので(3)式のように左のみから F を推定することにする。次に、 y_p を従属変数、計画基準時間雨量の標準化量 t^* と F を説明変数としたときの回帰式を(4)式に示す。このときの重相関係数(後方集中型: 0.85, 中央集

i) $\alpha \neq V/2$ のとき ($0 < \alpha < 1, \beta \neq 3/4$)

$$\begin{aligned} \exp(-\lambda y_p - \delta) &= \{\exp(-\lambda y_p - \delta)\} \exp(\beta t - \frac{\delta \alpha}{2}) \\ \delta &= (1-F)/(1-2F(1-\alpha)), \beta = \alpha t^{-1} \ln(2F(1-\alpha)) \\ \lambda &= (2F-1)\sqrt{3\alpha^2 + 1/2\alpha}, -\lambda^{-1} \ln \alpha < y_p < \lambda \\ 0 < \alpha < 1/2 &\text{ かつ } 0 < F \leq 1/2, 1/2 < \alpha < 1 \text{ かつ } 0 < F < 1 \end{aligned}$$

ii) $\alpha = 1/2$ のとき ($\beta = 3/4$)

$$\begin{aligned} y_p - \delta &= (y_p - \delta) \exp(\beta t - \frac{\delta \alpha}{2}) \\ \delta &= 2\sqrt{\frac{F}{1-F}}, \beta = \alpha t^{-1} \ln F \\ \delta < y_p < \lambda &, 0 < F < 1 \end{aligned}$$

iii) $\alpha = 1$ のとき ($\beta = 0$)

$$\begin{aligned} y_p &= \begin{cases} \frac{y_p}{t}, & (t = \alpha t/24) \\ -\ln(1-F), & (t > \alpha t/24) \\ -\ln(1-F) < y_p, & 0 < F < 1 \end{cases} \end{aligned}$$

$t^* = [y_p \ln \frac{t}{t_0} + \int_{t_0}^t y_p dt + y_p \ln \frac{t}{t_0} + \int_{t_0}^t y_p dt]/t$ (2)

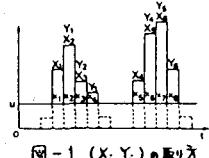


図-1 (X_i, Y_i) の取り方

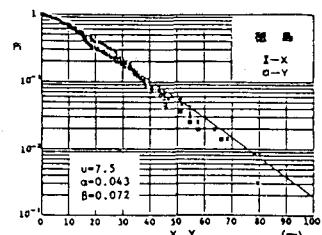


図-2 Freund分布の適合度

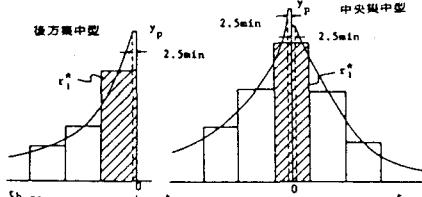


図-3 降雨波形の定義

$$\hat{F} = \begin{cases} 1.421 F - 0.423 & (\text{後方集中型}) \\ 1.108 F - 0.356 & (\text{中央集中型}) \end{cases} \quad (3)$$

$$\begin{aligned} \hat{y}_p &= \begin{cases} 1.990 t^* + 24.885 t^* - 11.829 F - 9.468 & (\text{後方集中型}) \\ 2.304 t^* + 25.028 F - 12.104 F - 13.673 & (\text{中央集中型}) \end{cases} \quad (4) \end{aligned}$$

中型: 0.87) は高いが、(4)式を用いて得られた \hat{y}_E と、 F を(1), (2)式に代入して得られた \hat{r}_E^* と、(4)式に用いた r_E^* を比較すると両者の間にはかなり大きな差があることが明らかとなる。したがって、(4)式から得られた y_E を(1), (2)式における y_E の第1近似値として用い、後述のように計算的に y_E を決定する。

4. 条件付確率降雨強度曲線の算定手順

ある特定の地点においてある確率年にに対する(10分程度までの短時間)条件付確率降雨強度曲線を1時間雨量資料より求めた手順を以下にまとめろ。

1) 計画確率年 T に対する1時間雨量 x_c と r_E^* の算定 1時間単位雨量資料の統計処理により計画確率年 T に対する1時間雨量 x_c を求め、 $r_E^* = (x_c - u)/\sigma_u$ により標準化係数 \hat{r}_E^* に変換する。

2) 長の決定 降雨波形として、後方集中型と中央集中型の二つを考え、両者について実測降雨波形の解析を行い、得られた長の平均値を採用する。このとき、長の標準偏差 σ_n を求めておけば、長の平均値の信頼限界や条件付確率降雨強度曲線の信頼限界または変動域を検討することができる。

3) F の決定 後方集中型、中央集中型に対して(3)式を用い、それそれぞれ F_a 、 F_b を算定する。中央集中型でのピーク後条件付確率 F_a は計画の安全側を考慮、0 < F_a < F_b に限定するが、それでもなお自由度がありすぎるのを、 $F_a = F_b$ (左右対象降雨波形)、 $F_a = F_b/2$ (非対象降雨波形) の2ケースで十分であろう。

4) y_E の決定 (4)式で得られた y_E を第1近似値とし、前述の長、 F を(1), (2)式に代入して \hat{r}_E^* の確定値 \hat{r}_E^* を計算する。 \hat{r}_E^* はスレット1)で与えられていくことの $(\hat{r}_E^* - r_E^*)$ なる残差の二乗和が小さくなる方向に y_E を設定し直し、この残差二乗和が許容誤差以下になるとときの y_E を所要の y_E 値とする。

5) 得られた条件付確率降雨強度曲線の妥当性の検討 従来の手法により別途得られた確率降雨強度式が1時間以下の短時間資料を用いた信頼度の高いかであるならば、これに本手法の降雨波形パラメータ: 長、 F_a 、 F_b 、 y_E をあてはめることにより、従来の手法では厳密な対応関係がなく、た計画降雨波形(後方集中型、中央集中型)を合理的かつ簡単に設定することができることになる。従来の方法による確率降雨強度式が短時間資料を用いて作成されているときには、本手法による後方集中型と中央集中型降雨波形から得られたそれ各自的の確率降雨強度曲線の変動域でも、従来の式の妥当性を評価することができよう。

5. 適用例と考察

1時間雨量資料しか用いなかった、前節で述べた手順で、後方集中型、中央集中型降雨波形に対する条件付確率降雨強度曲線を確率年別に雨量散乱図にプロットする。徳島、宍吹における確率年 $T=50, 100$ の場合を図-4に示す。従来の手法(10分までの短時間資料使用)と比較すれば、徳島では、後方集中型降雨波形の降雨強度式が、宍吹では $F_a = F_b/2$ なる中央集中型降雨波形の降雨強度式が、それそれよく一致している。

本方法では1時間単位の降雨資料しか用いていないにもかかわらず、地點により適合する降雨波形が後方集中型か中央集中型かの相違があるにせよ、10分/1時間の短時間降雨強度で従来の曲線と良い一致を見ることは本手法の有効性を実証するものである。10分間最大降雨強度資料を本手法に利用すれば、さらには信頼度の高い条件付確率降雨強度曲線が簡単に得られることは言うまでもない。

参考文献

- 端野道夫・桑田康雄: 条件付確率降雨波形と条件付確率降雨強度曲線の提案、第36 土木学会中国四国支部研究発表会講演概要集、pp. 91~92, 1984.

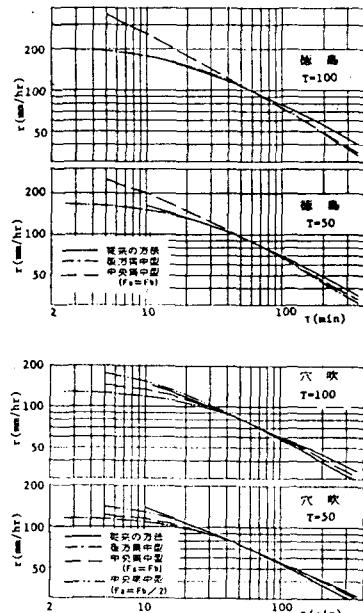


図-4 確率降雨強度曲線