

# แบบจำลองค่าสุดขีดปริมาณน้ำฝนสูงสุดในภาคตะวันออกเฉียงเหนือตอนบน ของประเทศไทย

## Modeling of Extreme Precipitation in Upper Northeast of Thailand

ปิยภัทร บุษบาบดินธร์\* มาลา ศิริบูรณ์ และอรุณ แก้วมั่น

Piyapatr Busababodhin , Mala Siriboon and Arun Kaewmun

ภาควิชาคณิตศาสตร์ คณะวิทยาศาสตร์ มหาวิทยาลัยมหาสารคาม

*Mathematics Department, Faculty of Science, Mahasarakham University*

วันที่รับบทความ 4 กุมภาพันธ์ พ.ศ. 2558

วันที่ตอบรับตีพิมพ์ 25 มีนาคม พ.ศ. 2558

### บทคัดย่อ

การศึกษาครั้งนี้ มีวัตถุประสงค์เพื่อสร้างแบบจำลองที่เหมาะสมสำหรับข้อมูลปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือน และรายปีด้วยการแจกแจงค่าสุดขีดวางแผนยทัวร์ไปในพื้นที่ภาคตะวันออกเฉียงเหนือตอนบนของประเทศไทย ผลการศึกษาพบว่าข้อมูลปริมาณน้ำฝนรายเดือนภายใต้กระบวนการกรองที่การแจกแจงฟรีช็องเป็นการแจกแจงที่เหมาะสมกีอบทุกสถานี และภายใต้กระบวนการกรองไม่คงที่ มีเพียงสถานีอุตุนิยมวิทยาเลยสถานีเดียวที่มีการแจกแจงค่าสุดขีดวางแผนยทัวร์ไป เมื่อพารามิเตอร์บอกตำแหน่งเปลี่ยนแปลงในเชิงเส้นตรงเป็นรูปแบบที่เหมาะสม สำหรับข้อมูลปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายปีมีเพียง 3 สถานีที่มีความเหมาะสมที่จะนำมายังเคราะห์ข้อมูล ได้แก่ สถานีอุตุนิยมวิทยาหนองคาย สถานีอุตุนิยมวิทยาอุดรธานี และสถานีอากาศเกษตร坛นครพนม ผลการศึกษาพบว่า ภายใต้กระบวนการกรองที่ การแจกแจงกัมเบลเป็นการแจกแจงที่เหมาะสมที่สุด และภายใต้กระบวนการกรองไม่คงที่ พบร่วมกับ การแจกแจงค่าสุดขีดวางแผนยทัวร์ไป เมื่อพารามิเตอร์บอกตำแหน่งเปลี่ยนแปลงในเชิงเส้นตรงมีความเหมาะสมสำหรับสถานีอุตุนิยมวิทยาหนองคาย และสถานีอากาศเกษตร坛นครพนม และเป็นที่น่าสังเกตว่า สถานีอากาศเกษตร坛นครพนม และ สถานีอุตุนิยมวิทยาอุดรธานี มีระดับการเกิดขึ้นสูงกว่าสถานีอื่นๆ ในทุกๆ รอบปีการเกิดขึ้น ทั้งข้อมูลรายเดือนและรายปี ดังนั้นในการป้องกันอุทกภัยควรให้ความสำคัญกับสถานีดังกล่าวมากกว่าสถานีอื่น

**คำสำคัญ :** การแจกแจงค่าสุดขีดวางแผนยทัวร์ไป ระดับการเกิดขึ้น รอบปีการเกิดขึ้น

### Abstract

This study aimed to build the optimal modeling for monthly and yearly maximum precipitation data in upper northeast of Thailand by the Generalized Extreme Value (GEV) distribution. The results of study were found as follows. For the stationary of monthly rainfall data, the Fréchet distribution was fitted for almost stations while there was only one station, Loei, showed the GEV was appropriate for non-stationary when the location parameter changed with fitted trend. For the stationary of annual rainfall data, the Gumbel distribution was fitted only three stations, namely Nong Khai, Udon Thani and Nakhon Phanom Agromet. However, Nong Khai and Nakhon Phanom Agromet stations showed the GEV was appropriate for non-stationary when the location parameter changed with fitted trend. It is noteworthy that Nakhon Phanom Agromet and UdonThani stations had the higher return level than other stations for each return period in monthly and annual data. Hence, the two stations should be more emphasized for flood prevention.

**Keywords :** Generalized Extreme Value Distribution, Return Level, Return Period

\*Corresponding author. E-mail : [piyapatr.b@msu.ac.th](mailto:piyapatr.b@msu.ac.th)

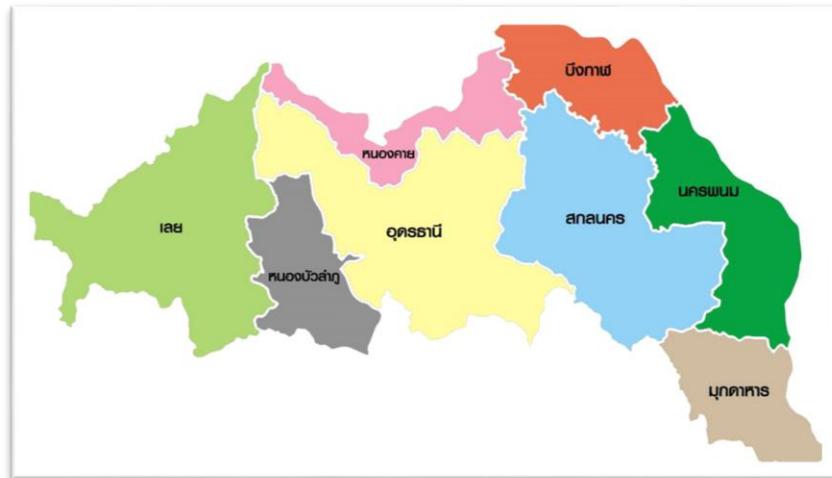
## บทนำ

การเข้าใจในเรื่องปริมาณน้ำฝน และกระบวนการที่เกี่ยวข้องมีประโยชน์ต่อกิจกรรมต่าง ๆ ของมนุษย์ เช่น การวางแผนด้านการเกษตร การจัดการด้านแหล่งทรัพยากรไฟฟ้าพลังงานน้ำ การจัดการสาธารณูปโภคด้านการใช้น้ำ ทั้งหมดขึ้นอยู่กับความสามารถในการทำงาน หรือคาดการณ์ปริมาณน้ำฝนเมื่อฝนไม่ตกตามฤดูกาลจนเกิดภาวะภัยแล้ง หรือฝนตกมากจนทำให้เกิดน้ำท่วม ความผันแปรเหล่านี้ล้วนทำให้เกิดความเสียหายต่อสังคม และเศรษฐกิจของประเทศไทย (สุรภี อิงคากุล, 2545) พื้นที่ภาคตะวันออกเฉียงเหนือตอนบนของประเทศไทย ประกอบด้วย 8 จังหวัด ได้แก่ จังหวัด เลย หนองคาย บึงกาฬ หนองบัวลำภู อุดรธานี มุกดาหาร นครพนม และสกลนคร มีลักษณะภูมิประเทศโดยรวมเป็นที่ราบสูง สลับภูเขา และได้รับอิทธิพลจากลมมรสุมจึงทำให้เกิดน้ำท่วมฉับพลันตามฤดูกาลได้ ล่าสุดในปี พ.ศ. 2554 เกิดอุทกภัย ครั้งร้ายแรงที่สุดในประเทศไทยทั้งในแง่ของปริมาณน้ำ และจำนวนผู้ได้รับผลกระทบซึ่งอุทกภัยครั้งนี้เกิดขึ้นระหว่าง ฤดูมรสุม เมื่อพายุหมุนนกเตนขึ้นฟังทางตอนเหนือของประเทศไทย และทำให้เกิดอุทกภัยในหลายจังหวัด โดยเฉพาะภาคตะวันออกเฉียงเหนือ ตอนบนได้รับอิทธิพลจากพายุนกเตนก่อให้เกิดความเสียหายมาก จึงมีภาระทางภาคหนักทางภาคเหนือ มากวิเคราะห์ข้อมูลด้านอุทกภัยของประเทศไทย เช่น ปริมาณน้ำฝน อุณหภูมิ ปริมาณน้ำท่า และความชื้นสัมพัทธ์ เป็นต้น

ในปัจจุบันทฤษฎีทางสถิติที่มีความเหมาะสม สำหรับการวิเคราะห์ข้อมูลที่มีการแจกแจงแบบมีหางที่หนา (Heavy-tailed Distribution) โดยเฉพาะข้อมูลด้านอุทกภัย ได้แก่ ทฤษฎีค่าสุดขีด (Extreme Value Theory: EVT) เช่น Saralees Nadarajah และ Dongseok Choi (2007) ได้ศึกษาปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายวันในประเทศไทยให้ โดยสร้างตัวแบบของปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายวันในรอบปีของช่วงปี ค.ศ. 1961 ถึง ค.ศ. 2001 โดยวิเคราะห์ข้อมูล ด้วยการแจกแจงค่าสุดขีดวันนัยทั่วไป (Generalized Extreme Value Distribution: GEV) เพื่ออธิบายค่าสุดขีด ของปริมาณน้ำฝนและพยากรณ์ลักษณะของปริมาณน้ำฝนสูงสุดในอนาคต ต่อมา Miroslava Unkasevic และ Ivana Tasic (2009) ศึกษาการเปลี่ยนแปลงของอุณหภูมิต่ำสุดในฤดูหนาวและอุณหภูมิสูงสุดในฤดูร้อนของเมืองเบลเกรด ประเทศเซอร์เบีย โดยใช้การแจกแจงค่าสุดขีดวันนัยทั่วไป (Generalized Pareto Distribution : GPD) เพื่อกำหนดตัวแบบของอุณหภูมิต่ำสุดรายวันในฤดูหนาว และอุณหภูมิสูงสุดรายวันในฤดูร้อน พบว่าการแจกแจงทั้งสองแบบมีความเหมาะสมในการกำหนดตัวแบบ สำหรับประเทศไทยการใช้ทฤษฎีค่าสุดขีด กับข้อมูลด้านอุทกภัยถูกนำมาใช้อย่างต่อเนื่อง เช่น ปริญญา ของทิพย์ และมานัดฤทธิ์ คำกอง (2555) ได้สร้าง แบบจำลองปริมาณน้ำฝนสูงสุดของภาคเหนือตอนบน โดยใช้การแจกแจงค่าสุดขีดวันนัยทั่วไป พร้อมทั้งหารดับ การเกิดข้า (return level) ของปริมาณน้ำฝนสูงสุดในรอบปีการเกิดข้า (return period) อรุณ แก้วมั่น และคณะ (2557) ได้สร้างแบบจำลองปริมาณน้ำฝนสูงสุดของภาคตะวันออกเฉียงเหนือตอนกลาง โดยใช้การแจกแจงค่าสุดขีดวันนัยทั่วไป พร้อมทั้งหารดับการเกิดข้าของปริมาณน้ำฝนสูงสุดในรอบปีการเกิดข้า เสาวนีย์ รัตนวน และคณะ (2557) ได้สร้าง แบบจำลองปริมาณน้ำฝนสูงสุดของภาคตะวันออกเฉียงเหนือตอนล่าง โดยใช้การแจกแจงค่าสุดขีดวันนัยทั่วไป เพื่อกำหนดตัวแบบของปริมาณน้ำฝนรายเดือน และใช้การแจกแจงพาราเมตริกาเพื่อวันนัยทั่วไป (Generalized Pareto Distribution: GPD) มากำหนดตัวแบบของปริมาณน้ำฝนรายวัน และ เบญจวรรณ ชาวนิทรร์ และคณะ (2557) ได้ศึกษา การเปลี่ยนแปลงของอุณหภูมิต่ำสุดในฤดูหนาว และอุณหภูมิสูงสุดในฤดูร้อนของภาคตะวันออกเฉียงเหนือตอนกลาง โดยใช้การแจกแจงค่าสุดขีดวันนัยทั่วไป มากำหนดตัวแบบของค่าสมบูรณ์ของอุณหภูมิต่ำสุดในฤดูหนาว ค่าสมบูรณ์

ของอุณหภูมิสูงสุดในฤดูร้อน และนำการแจกแจงพาราโตวานั้นยทัวไปมากำหนดตัวแบบของอุณหภูมิค่าสุดรายวันในฤดูหนาว และอุณหภูมิสูงสุดรายวันในฤดูร้อน

ดังนั้น ผู้วิจัยจึงมีแนวคิดขอรับายลักษณะของปริมาณน้ำฝนสูงสุดในภาคตะวันออกเฉียงเหนือตอนบนของประเทศไทย โดยการสร้างแบบจำลองปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือน และรายปีด้วยทฤษฎีการแจกแจงค่าสุดขีด วางแผนยทัวไป พร้อมทั้งหารดับการเกิดข้อของปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือนและรายปี ในรอบการเกิดขีดที่ 10 25 50 และ 100 ปี เพื่อเป็นข้อมูลในการวางแผนการบริหารด้านการใช้น้ำในเกษตรและในด้านชลประทานต่อไป โดยข้อมูลที่นำมาวิเคราะห์เป็นข้อมูลปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายวันจากสถานีตรวจน้ำฝนของกรมอุตุนิยมวิทยา จำนวน 9 สถานี ครอบคลุมพื้นที่ภาคตะวันออกเฉียงเหนือตอนบนของประเทศไทย ได้แก่ สถานีอากาศเกษตรเมือง (LA) สถานีอุตุนิยมวิทยาเลย (L) สถานีอุตุนิยมวิทยาหนองคาย (NK) สถานีอุตุนิยมวิทยาอุดรธานี (UD) สถานีอากาศเกษตรสกลนคร (SKA) สถานีอุตุนิยมวิทยาสกลนคร (SK) สถานีอากาศเกษตรวนครพนม (NPA) สถานีอุตุนิยมวิทยาวนครพนม (NP) และสถานีอุตุนิยมวิทยามุกดาหาร (MD) ตั้งแต่วันที่ 1 มกราคม พ.ศ. 2542 ถึงวันที่ 30 พฤษภาคม พ.ศ. 2557



ภาพที่ 1 แผนที่ภาคตะวันออกเฉียงเหนือตอนบน

เนื่องจากการสร้างแบบจำลองด้วยการแจกแจงค่าสุดขีดวางแผนยทัวไป เป็นการพิจารณาแจกแจงของค่าสูงสุดในช่วงเวลาที่สนใจศึกษา เมื่อกำหนดช่วงเวลาเป็นปี จะมีค่าข้อมูลปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายปีเพียงแค่ 1 ค่าเท่านั้น ซึ่งมีจำนวนน้อยเกินไปสำหรับการสร้างแบบจำลองด้วยการแจกแจงค่าสุดขีดวางแผนยทัวไป ดังนั้นผู้วิจัยได้กำหนดช่วงเวลาเป็นรายเดือน เพื่อเพิ่มจำนวนข้อมูลที่นำมาวิเคราะห์ให้มีความเหมาะสม

#### การแจกแจงค่าสุดขีดวางแผนยทัวไป (Generalized Extreme Value Distribution: GEV)

ทฤษฎีค่าสุดขีดแตกต่างจากเทคนิคทางสถิติชนิดอื่น ๆ เนื่องจากมีวัตถุประสงค์เพื่อวิเคราะห์ข้อมูลที่มีค่าสูงหรือต่ำมากในช่วงเวลาที่ศึกษา โดยทัวไปแล้วทฤษฎีค่าสุดขีดต้องการหาความน่าจะเป็นของเหตุการณ์ที่จะเกิดค่าข้อมูลสูงหรือต่ำมากกว่าค่าสั้งเกตุทัวไป การวิเคราะห์ค่าสุดขีดหมายความสำหรับข้อมูลที่ไม่ได้มีการแจกแจงแบบปกติสามารถแบ่งลักษณะของการแจกแจงได้เป็น 2 วงศ์ ตามลักษณะการเลือกค่าสุดขีดมาวิเคราะห์ ได้แก่ การแจกแจงค่าสุดขีดวางแผนยทัวไปโดยจะวิเคราะห์ข้อมูลที่มีค่าสูงสุดในช่วงเวลาที่สนใจ เช่น รายปี รายเดือน หรือรายสัปดาห์ เป็นต้น ในขณะที่การแจกแจงพาราโตวานั้นยทัวไปจะวิเคราะห์ข้อมูลที่มีค่าสูงกว่าเกณฑ์ (Threshold) ที่กำหนด

ในงานวิจัยนี้ทำการศึกษาการแจกแจงค่าสุดขีดวางแผนยทัวร์ไป (Coles, 2001) ดังนี้

$$F(x) = \exp \left\{ - \left( 1 + \xi \frac{x - \mu}{\sigma} \right)^{-1/\xi} \right\} \quad \dots(1)$$

และมีฟังก์ชันความน่าจะเป็น ดังนี้

$$f(x) = \frac{1}{\sigma} \left[ 1 + \xi \left( \frac{x - \mu}{\sigma} \right) \right]^{(-1/\xi)-1} \exp \left\{ - \left( 1 + \xi \frac{x - \mu}{\sigma} \right)^{-1/\xi} \right\} \quad \dots(2)$$

เมื่อ  $1 + \xi \left( \frac{x - \mu}{\sigma} \right) > 0$  โดย  $\mu$  แทน พารามิเตอร์บอกตัวແහນ່າ (Location Parameter)  $\sigma$  แทน พารามิเตอร์บอกขนาด (Scale Parameter) และ  $\xi$  แทน พารามิเตอร์บogrูປ່າງ (Shape Parameter) การแจกแจงค่าสุดขีดวางแผนยทัวร์ไปสามารถแบ่งลักษณะการแจกแจงได้ 3 แบบตามพารามิเตอร์บogrูປ່າງ ได้แก่ การแจกแจงกัมเบล (Gumbel Distribution) เมื่อ  $\xi = 0$  การแจกแจงฟรีเชต (Fréchet Distribution) เมื่อ  $\xi > 0$  และการแจกแจงໄວල්බුල් (Weibull Distribution) เมื่อ  $\xi < 0$

### วิธีการวิจัย

การสร้างแบบจำลองปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือน และรายปีในบริเวณภาคตะวันออกเฉียงเหนือตอนบนของประเทศไทยด้วยการแจกแจงค่าสุดขีดวางแผนยทัวร์ไป โดยมีขั้นตอนในการดำเนินการดังนี้

1. พิจารณาข้อมูลปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายวันตั้งแต่วันที่ 1 มกราคม พ.ศ. 2542 ถึงวันที่ 30 พฤษภาคม พ.ศ. 2557 และคัดเลือกข้อมูลตามความเวลาที่สนใจ ได้แก่ คาบเวลาเป็นรายเดือนและรายปี พร้อมทั้งศึกษาคุณสมบัติของข้อมูลเบื้องต้น ได้แก่ ค่าสูงสุด (Max) ค่าเฉลี่ย (Mean) ค่าส่วนเบี่ยงเบนมาตรฐาน (Standard Deviation: SD.) ค่าสัมประสิทธิ์ความผกผัน (Coefficient of Variation: CV.) ค่าความเบี้ยว (Skewness: SK.) และการตรวจสอบการแจกแจงแบบปกติด้วยสถิติทดสอบ Jarque-Bera Test Statistics: JB.)

2. ทดสอบการทดสอบความคงที่ (Stationary) และแนวโน้ม (Trend) ของข้อมูลที่ได้คัดเลือกแล้ว เนื่องจากข้อมูลปริมาณน้ำฝนเป็นข้อมูลอนุกรมเวลา (Times Series Data) ทำการทดสอบคุณสมบัติความคงที่ของข้อมูลด้วยสถิติทดสอบของเมนเต็ต ดิกกี ฟูลเลอร์ (Augmented Dickey Fuller : ADF) ขณะเดียวกันทำการทดสอบแนวโน้มของข้อมูลด้วยสถิติマン-เคนดัลล์ (Mann Kendall Test: MK) ซึ่งเป็นวิธีที่เหมาะสมสำหรับทดสอบแนวโน้มของข้อมูลที่ไม่มีการแจกแจงแบบปกติ

3. กำหนดแบบจำลองที่เหมาะสมสำหรับข้อมูลปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือน และรายปี จากแบบจำลอง 3 รูปแบบ ได้แก่ แบบจำลองที่ 1 เป็นรูปแบบขั้นพื้นฐานที่มีพารามิเตอร์ทุกตัวเป็นค่าคงที่ แบบจำลองที่ 2 เป็นรูปแบบที่มีพารามิเตอร์สี่ตัว โดย  $\mu$  เปลี่ยนแปลงในเชิงเส้นตรงกับเวลา ขณะที่พารามิเตอร์อื่นๆ เป็นค่าคงที่ และแบบจำลองที่ 3 เป็นรูปแบบที่  $\sigma$  เป็นฟังก์ชันเอกซ์โพเนนเชียลของเวลา ขณะที่พารามิเตอร์อื่นๆ เป็นค่าคงที่ สามารถสรุปแบบจำลองได้ดังนี้

แบบจำลองที่ 1 (M1):  $\mu, \sigma$  และ  $\xi$  เป็นค่าคงที่

แบบจำลองที่ 2 (M2):  $\mu(t) = \beta_0 + \beta_1 t$ ,  $\sigma$  และ  $\xi$  เป็นค่าคงที่

แบบจำลองที่ 3 (M3):  $\sigma(t) = \exp(\beta_0 + \beta_1 t)$ ,  $\mu$  และ  $\xi$  เป็นค่าคงที่

เมื่อ  $t$  มีหน่วยเป็นรายเดือน สำหรับช่วงเวลาที่เลือกเป็นรายเดือน และหน่วยเป็นปีสำหรับช่วงเวลาที่เลือกเป็นรายปี จะเห็นได้ว่าแบบจำลองทั้งสาม มี  $\xi$  เป็นค่าคงที่ เนื่องจากถ้าหากกำหนด  $\xi$  เป็นฟังก์ชันที่เปลี่ยนไปตามเวลาจะทำให้ การประมาณค่าพารามิเตอร์ไม่แม่นยำ (Coles, 2001) และการประมาณค่าพารามิเตอร์สำหรับ GEV ในงานวิจัยนี้ผู้วิจัยได้ประมาณค่าพารามิเตอร์ทั้งสามในแต่ละแบบจำลองโดยการประมาณค่าแบบจุด (Point Estimation) ด้วยวิธีความ prawrage เป็นสูงสุด (Maximum Likelihood Estimation: MLE)

4. จากขั้นตอนที่ 3 ในแต่ละสถานีจะมีแบบจำลองทั้งหมด 3 แบบด้วยกัน ดังนั้นการเลือกแบบจำลองที่ดีที่สุดในแต่ละสถานีสำหรับแต่ละช่วงเวลาที่ศึกษา ผู้วิจัยใช้เกณฑ์สารสนเทศของอาคิเคน (Akaike Information Criteria: AIC)

5. เมื่อได้แบบจำลองที่ดีที่สุดจากขั้นตอนที่ 4 ผู้วิจัยทดสอบความเหมาะสมของแบบจำลองด้วยสถิติทดสอบแอนเดอร์สัน-ดาร์ลิง (Anderson-Darling Test Statistic: AD)

6. การหาค่าประมาณระดับการเกิดขึ้นของการแจกแจงค่าสุดชีด่วนนัยทั่วไป ที่คาดว่าจะเกิดขึ้นโดยเฉลี่ยทุก ๆ ช่วงเวลา  $t$  ในกรณีศึกษาครั้งนี้ระดับการเกิดขึ้นของปริมาณน้ำฝนสูงสุด จะกำหนดให้จำนวน  $t$  สอดคล้องกับช่วงเวลาที่เลือกศึกษา คือ รายเดือนและรายปี เนื่องจากระดับการเกิดขึ้นมีความสำคัญสำหรับการคาดการณ์ และการวางแผนเพื่อที่จะสามารถคาดประมาณพารามิเตอร์จากแบบจำลอง โดยระดับการเกิดขึ้นของการแจกแจงค่าสุดชีด่วนนัยทั่วไป สามารถจำแนกได้ตามความคงที่ของกระบวนการ ดังนี้

6.1 เมื่อกระบวนการการคงที่ สำหรับรูปแบบที่ 1 จะได้สมการระดับการเกิดขึ้น ดังนี้

$$\hat{Z}_r = \hat{\mu} - \frac{\hat{\sigma}}{\xi} \left[ (-\log(1-r^{-1}))^{-\xi} - 1 \right] \quad \dots \dots (3)$$

6.2 เมื่อกระบวนการไม่คงที่ สำหรับรูปแบบที่ 2 และ 3 หาระดับการเกิดขึ้น ดังนี้

$$\hat{Z}_r(t) = \hat{\mu} - \frac{\hat{\sigma}}{\xi} \left[ (-\log(1-r^{-1}))^{-\xi} - 1 \right] \quad \dots \dots (4)$$

เมื่อ  $r$  คือ ขอบปีการเกิดขึ้น  $t$  คือ เวลาที่ต้องการพยากรณ์  $\hat{\mu}$  คือ ค่าประมาณพารามิเตอร์บอกตำแหน่ง  $\hat{\sigma}$  คือ ค่าประมาณพารามิเตอร์บอกขนาด  $\hat{\xi}$  คือ ค่าประมาณพารามิเตอร์บอกฐานปั่น

และเมื่อแทน  $\hat{\mu}$ ,  $\hat{\sigma}$  และ  $\hat{\xi}$  ลงในสมการ (3) หรือ (4) จะสามารถประมาณความน่าจะเป็น  $(1-\alpha)100\%$  สำหรับ  $\hat{Z}_r$  ได้ดังนี้

$$I_{\hat{Z}_r} : \hat{Z}_r \pm \hat{Z}_{\frac{\alpha}{2}} \left( \sqrt{V(\hat{Z}_r)} \right) \quad \dots \dots (5)$$

## ผลการวิจัยและวิจารณ์ผล

จากผลการวิเคราะห์และสร้างแบบจำลองของข้อมูลปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายวัน (หน่วยเป็น มิลลิเมตร) ในบริเวณภาคตะวันออกเฉียงเหนือตอนบนของประเทศไทย ระหว่าง พ.ศ.2542 – 2557 โดยใช้การแจกแจงค่าสุดชีด่วนนัยทั่วไป ได้ผลสรุป ดังนี้

### ตารางที่ 1 สรุปข้อมูลปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือนและรายปีเบื้องต้น จำแนกตามสถานีที่ศึกษา

ช่วงเวลา	สถานี	จำนวนข้อมูล	ค่าสูงสุด	ค่าเฉลี่ย	S.D	CV.	S.K	JB.
รายเดือน	LA	182	128.3000	32.6769	31.1787	95.4149	1.0940	41.2198*
	L	183	152.0000	41.3322	33.0890	80.0562	0.6800	13.9403*
	NK	183	405.9000	39.2235	43.4694	110.825	3.6250	5576.2590*
	UD	183	274.5000	35.1246	37.6532	107.199	2.2580	812.5043*
	SKA	182	173.9000	37.5214	35.3618	94.2443	1.0520	44.3533*
	SK	184	196.6000	39.8880	38.4778	96.4644	1.1030	46.7462*
	NPA	156	243.6000	47.8756	40.8573	85.3404	1.2264	80.1296*
	NP	184	243.7000	46.3973	46.6612	100.569	1.2020	60.9429*
	MD	155	141.1000	41.9174	32.2945	77.0431	0.5870	9.4245*
รายปี	LA	16	128.3000	86.0437	24.2657	28.2016	0.3640	0.8517
	L	16	152.0000	91.2125	25.6045	28.0713	0.8000	1.7097
	NK	16	405.5000	108.5125	83.6461	77.0843	3.3240	71.5344*
	UD	16	274.5000	110.6063	56.3721	50.9664	1.9000	12.4185*
	SKA	16	173.9000	104.3375	35.1422	33.6813	0.4980	0.5899
	SK	16	196.6000	113.4625	38.3815	33.8275	0.2620	0.1653
	NPA	16	243.6000	121.8250	40.8427	33.5257	1.9230	13.7036*
	NP	16	243.7000	135.3438	48.6074	35.9140	0.5450	2.70896
	MD	16	141.1000	96.9375	21.7125	22.3985	0.3660	0.35596

\* ที่ระดับนัยสำคัญ 0.05

S.D แทน ค่าส่วนเบี่ยงเบนมาตรฐาน CV. แทน ค่าสัมประสิทธิ์การแปรผัน S.K แทน ค่าความเบี่ยงเบนมาตรฐาน JB. แทน สติติทดสอบjarque-bera (Jarque-Bera Test)

1. จากข้อมูลปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือนและรายปีเบื้องต้น ดังตารางที่ 1 ผลพบว่า สถานีอุตุนิยมวิทยาหน่องคาย (NK) มีปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือนและรายปีมากที่สุดเท่ากับ 405.5000 มิลลิเมตร ในขณะที่สถานีอุตุนิยมวิทยาหน่องคาย (NPA) มีปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือนและรายปีโดยเฉลี่ยสูงสุดเท่ากับ 47.8756 และ 121.8250 มิลลิลิตร ตามลำดับ และสถานีอุตุนิยมวิทยาหน่องคาย (NK) มีค่าสัมประสิทธิ์การแปรผันของปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือนและรายปีมากที่สุดเท่ากับ 110.825 และ 77.0843 มิลลิเมตร ข้อสังเกตที่ได้จากการแบ่งข้อมูลออกเป็นช่วงเวลาที่แตกต่างกันพบว่าเมื่อช่วงเวลาที่เลือกมีจำนวนลดลง ความแตกต่างระหว่างค่าต่ำสุด และสูงสุดมีขนาดเล็กและค่าสัมประสิทธิ์ความผันแปรเพิ่มขึ้น บ่งชี้ว่าข้อมูลปริมาณน้ำฝนสูงสุดที่แยกอยู่ออกมากจากช่วงเวลาที่เลือกจะมีค่าเฉลี่ยเพิ่มขึ้น สำหรับค่าความเบี่ยงเบนของข้อมูลปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือน และรายปี มีค่าเป็นบวก และเป็นที่น่าสังเกตว่าค่าความเบี่ยงเบนเพิ่มขึ้นเมื่อช่วงเวลาที่เลือกมีความถี่เพิ่มมากขึ้น นอกจากนั้นการทดสอบว่าข้อมูลปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือนของทุกสถานีไม่ได้มีการแจกแจงแบบปกติ ในขณะที่ข้อมูลปริมาณน้ำฝนรายปีของสถานีอุตุนิยมวิทยาหน่องคาย (NK) อุตุนิยมวิทยาอุดรธานี (UD) และสถานีอุตุนิยมวิทยาหน่องคาย (NPA) ไม่ได้มีการแจกแจงแบบปกติ ดังนั้นเมื่อข้อมูลไม่มีการแจกแจงแบบปกติจึงมีความเหมาะสมที่จะวิเคราะห์ข้อมูลดังกล่าวด้วยทฤษฎีค่าสุดขีด

2. ผลจากข้อที่ 1 ผู้วิจัยได้ทดสอบความคงที่ของข้อมูลปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือนและรายปีด้วยสถิติออกเมนเต็ด ดิกกี พูลเลอร์ (Augmented Dickey Fuller : ADF) ดังตารางที่ 2 และได้ตรวจสอบแนวโน้มของข้อมูลปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือน และรายปีด้วยสถิติแมน-เคนดัลล์ (Mann Kendall Test: MK) ดังตารางที่ 3 ผลพบว่า ข้อมูลปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือน มีเพียงสถานีอุตุนิยมวิทยาเลย (L) ที่ข้อมูลมีลักษณะไม่คงที่และมีแนวโน้ม ในขณะที่ข้อมูลปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายปี มีเพียงสถานี อุตุนิยมวิทยาอุดรธานี (UD) ที่ข้อมูลมีลักษณะไม่คงที่และมีแนวโน้ม

**ตารางที่ 2 การทดสอบความคงที่ของข้อมูลปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือนและรายปี จำแนกตามสถานีที่ศึกษา**

ช่วงเวลา	สถานี	การทดสอบ	ค่าวิกฤติของสถิติทดสอบ			ค่าสถิติทดสอบ	p-value
			1%	5%	10%		
รายเดือน	LA	ADF	-3.4666	-2.8774	-2.5753	-9.4045	0.0000*
	L	ADF	-3.4687	-2.8783	-2.5758	-1.3393	0.6107
	NK	ADF	-3.4672	-2.8776	-2.5754	-8.1943	0.0000*
	UD	ADF	-3.4679	-2.8779	-2.5756	-8.7620	0.0000*
	SKA	ADF	-3.4676	-2.8778	-2.5755	-8.8088	0.0000*
	SK	ADF	-3.4674	-2.8777	-2.5755	-9.9233	0.0000*
	NPA	ADF	-3.4685	-2.8782	-2.5757	-4.3168	0.0006*
	NP	ADF	-3.4674	-2.8777	-2.5755	-10.8685	0.0000*
	MD	ADF	-3.4674	-2.8777	-2.5755	-9.6201	0.0000*
รายปี	NK	ADF	-3.9592	-3.0810	-2.6813	-3.5903	0.0198*
	UD	ADF	-3.9592	-3.0810	-2.6813	-2.4261	0.1515
	NPA	ADF	-3.9592	-3.0810	-2.6813	-3.7781	0.0140*

\* ระดับนัยสำคัญ 0.05

**ตารางที่ 3 การทดสอบแนวโน้มของข้อมูลปริมาณน้ำฝนรายเดือนและรายปี จำแนกตามสถานีที่ศึกษา**

ช่วงเวลา	สถานี	ค่าสถิติทดสอบ MK	p-value
รายเดือน	LA	0.0202	0.6885
	L	0.1930	0.0001*
	NK	0.0143	0.7765
	UD	-0.0156	0.7563
	SKA	0.0339	0.5031
	SK	0.0221	0.6599
	NPA	0.0072	0.8875
	NP	-0.0112	0.8236
	MD	0.0077	0.8789
รายปี	NK	-0.1500	0.4440
	UD	-0.3830	0.0428*
	NPA	-0.2830	0.1374

\* ที่ระดับนัยสำคัญ 0.05

3. ผลจากข้อ 2 กำหนดแบบจำลองสามรูปแบบตามลักษณะข้อมูล และประมาณค่าพารามิเตอร์ปริมาณน้ำฝน สูงสุดรายเดือนและรายปีเพื่อพิจารณาแบบจำลองทั้งสามด้วยวิธีความควรจะเป็นสูงสุด และเลือกแบบจำลองที่ดีที่สุด สำหรับแต่ละสถานีและช่วงเวลาที่ศึกษาด้วยเกณฑ์ AIC ดังตารางที่ 4 ผลพบว่า ข้อมูลปริมาณน้ำฝนรายเดือนภายใต้ กระบวนการการคงที่ การแจกแจงพิธีเซตเป็นการแจกแจงที่เหมาะสมสำหรับสถานีอากาศเกษตรトレดี้ (LA) สถานีกรุงอุตุนิยมวิทยาหนองคาย (NK) สถานีอุตุนิยมวิทยาอุดรธานี (UD) สถานีอากาศเกษตรสกลนคร (SKA) สถานีกรุงอุตุนิยมวิทยาสกลนคร (SK) และสถานีอุตุนิยมวิทยานครพนม (NP) การแจกแจงกัมเบลเป็นการแจกแจงที่เหมาะสมสำหรับสถานีอากาศเกษตรหนองคาย (NPA) และสถานีอุตุนิยมวิทยามุกดาหาร (MD) สำรวจภายใต้กระบวนการการไม่คงที่ สถานีอุตุนิยมวิทยาเลย (L) มีการแจกแจงค่าสุดขีดของปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายปีพบว่า ภายใต้กระบวนการการคงที่ การแจกแจงกัมเบลเป็นการแจกแจงที่เหมาะสมที่สุดสำหรับทั้งสามสถานีและภายใต้กระบวนการการไม่คงที่ พนบว่า การแจกแจงค่าสุดขีดของน้ำฝนที่ไปเมื่อพารามิเตอร์ของ ตำแหน่งเปลี่ยนแปลงในเชิงเส้นตรง (M2) มีความเหมาะสมสำหรับสถานีอุตุนิยมวิทยาหนองคาย (NK) และสถานีอากาศเกษตรหนองคาย (NPA)

ตัวอย่างการเขียนสมการของสถานีที่พารามิเตอร์ของแบบจำลองมีการเปลี่ยนแปลงตามเวลาดังรูปแบบ 2 ดังนี้ เช่น สถานีอุตุนิยมวิทยาเลย (L) เขียนได้ว่า  $Z_t : GEV(\hat{\mu}(t), 26.114, 0.0169)$  เมื่อ  $\hat{\mu}(t) = 15.68413 + 0.1194t$  หมายความว่าข้อมูลมีการแจกแจงค่าสุดขีดของน้ำฝนที่ไปที่พารามิเตอร์  $\mu$  มีการเปลี่ยนแปลงขึ้นอยู่กับเวลาในเชิงเส้นตรง ค่า  $\hat{\sigma} = 26.032$  และ  $\hat{\xi} = -0.0242$  และสมการของสถานีอากาศเกษตรトレดี้ (LA) ที่พารามิเตอร์ของแบบจำลอง มีการเปลี่ยนแปลงคงที่เป็นดังนี้  $Z_t \sim GEV(14.489, 17.9732, 0.4017)$  หมายความว่าข้อมูลมีการแจกแจงค่าสุดขีด ของน้ำฝนที่ไปมีค่า  $\mu = 14.489$ ,  $\hat{\sigma} = 17.9732$  และ  $\hat{\xi} = 0.4017$

4. ผลจากข้อที่ 3 เมื่อได้แบบจำลองที่ดีที่สุดสำหรับแต่ละสถานี ผู้วิจัยได้ตรวจสอบความเหมาะสมของแบบจำลองดังกล่าวด้วยสถิติทดสอบแอนเดอร์สัน-ดาร์ลิง ดังตารางที่ 5 ผลพบว่า แบบจำลองมีความเหมาะสมที่จะนำไปใช้ในการสร้างแบบจำลองของข้อมูล เนื่องจากค่าสถิติทดสอบแอนเดอร์สัน-ดาร์ลิงของแต่ละสถานีในแต่ละช่วงเวลา น้อยกว่าค่าวิกฤต 2.492 (Anderson & Darling, 1954) ดังนั้นสามารถสรุปได้ว่าข้อมูลเป็นไปตามการแจกแจงที่ระบุไว้สำหรับข้อมูล สูงสุดรายเดือนและรายปี

5. ทำการหาค่าประมาณระดับการเกิดขึ้นในรอบปีการเกิดขึ้น 10 20 50 และ 100 ปี ดังตารางที่ 6 ผลพบว่า ในรอบปีการเกิดขึ้นของปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือน พนบว่าสถานีอุตุนิยมวิทยานครพนม (NP) จังหวัดนครพนม มีระดับการเกิดขึ้นสูงกว่าสถานีอื่นในทุก ๆ รอบปีการเกิดขึ้น รองลงมาเป็นสถานีอุตุนิยมวิทยาอุดรธานี (UD) เมื่อพิจารณาระดับการเกิดขึ้นของปริมาณน้ำฝนสูงสุดในรอบปีการเกิดขึ้น พนบว่าสถานีอุตุนิยมวิทยาอุดรธานี (UD) มีระดับการเกิดขึ้นสูงที่สุด รองลงมาคือ สถานีอากาศเกษตรหนองคาย (NPA) ตามลำดับ และเป็นที่น่าสังเกตว่า สถานีอากาศเกษตรหนองคาย (NPA) และ สถานีอุตุนิยมวิทยาอุดรธานี (UD) มีระดับการเกิดขึ้นสูงกว่าสถานีอื่น ๆ ในทุก ๆ รอบปีการเกิดขึ้น ทั้งข้อมูลรายเดือน และรายปี ดังนั้นในการป้องกันอุทกภัยควรให้ความสำคัญกับสถานีดังกล่าวมากกว่าสถานีอื่น ๆ

ตารางที่ 4 ค่าประมาณพารามิเตอร์ของปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือนและรายปี จำแนกตามสถานีที่ศึกษา

ช่วงเวลา	สถานี	แบบจำลอง	ค่าประมาณพารามิเตอร์					LLV	AIC
			$\hat{\mu}$	$\hat{\sigma}$	$\hat{\xi}$	$\hat{\beta}_0$	$\hat{\beta}_1$		
รายเดือน	LA	M1	14.4889	17.9732	0.4017	-	-	-852.9558	1711.9120
		M2	35.7087	17.9470	0.4030	13.4822	0.0109	-852.7984	1713.5970
		M3	-	-	-0.0762	3.5070	-0.0009	-852.8636	1795.7340
	L	M1	25.6855	26.1139	0.01685	-	-	-888.5984	1783.1970
		M2	-	26.0320	-0.0242	15.6841	0.1199	-883.6831	1775.3660
		M3	25.0882	-	-0.0156	22.9486	0.0383	-887.7962	1783.5920
	NK	M1	16.0028	20.6647	0.48093	-	-	-890.3278	1786.6560
		M2	-	20.6964	0.4776	15.4426	0.0065	-890.2769	1788.5540
		M3	16.0122	-	0.4804	20.7070	-0.0003	-890.3277	1788.6550
รายปี	UD	M1	12.2333	16.8754	0.6776	-	-	-870.5367	1747.073
		M2	-	16.8734	0.6768	12.2496	-0.0001	-870.5367	1749.073
		M3	12.2241	-	0.6775	16.8394	0.0003	-870.5365	1749.073
	SKA	M1	17.4766	22.0333	0.3195	-	-	-882.1736	1770.3470
		M2	-	21.9953	0.3211	16.3574	0.0121	-882.0540	1772.1080
		M3	17.4828	-	0.3205	22.4029	-0.0041	-882.1590	1772.3180
	SK	M1	16.3626	21.2142	0.4897	-	-	-900.7999	1807.6000
		M2	-	21.2267	0.4869	15.6697	0.0078	-900.7223	1809.4450
		M3	16.3745	-	0.4905	21.5163	-0.0033	-900.7898	1809.5800
รายปี	NPA	M1	26.9414	27.3453	0.1794	-	-	-778.4923	1562.9850
		M2	-	27.3524	0.1787	26.5200	0.0056	-778.4849	1564.9700
		M3	26.9494	-	0.1788	27.3547	-0.0001	-778.4924	1564.9850
	NP	M1	13.0444	19.8128	0.94700	-	-	-928.1231	1862.246
		M2	-	19.8481	0.9437	12.7926	0.0031	-928.0872	1864.174
		M3	13.2219	-	0.9301	20.4540	-0.0052	-928.0725	1864.145
	MD	M1	26.75901	25.8340	0.0018	-	-	-749.8951	1505.790
		M2	-	25.8411	0.0009	28.1884	0.0181	-749.8126	1507.6250
		M3	26.7504	-	0.0019	25.8963	-0.0008	-749.8948	1507.7900
รายปี	NK	M1	77.3178	34.3252	0.2107	-	-	-83.6827	173.3654
		M2	-	26.9890	0.3757	95.4857	-2.3448	-81.3931	170.7861
		M3	78.1232	-	0.3443	8.2415	2.3784	-81.5590	171.1179
	UD	M1	84.8273	31.1197	0.2038	-	-	-82.1546	170.3093
		M2	-	17.8592	0.6596	110.8948	-3.2598	-77.2051	162.4102
		M3	94.9878	-	0.7751	5.6035	3.2456	-80.8265	169.6531
	NPA	M1	100.6549	19.0959	0.4305	-	-	-76.2594	158.5188
		M2	-	17.2579	0.4272	119.7159	-2.0312	-74.6522	157.3044
		M3	98.2256	-	0.4163	23.0182	-0.5176	-76.1805	160.3610

LLV คือ ค่า Log-Likelihood Value

AIC คือ เกณฑ์สารสนเทศของอาคีเดะ

**ตารางที่ 5 การทดสอบความเหมาะสมของแบบจำลองของข้อมูลปริมาณน้ำฝนรายเดือนและรายปี จำแนกตามสถานีที่ศึกษา ด้วยสถิติทดสอบ AD**

ช่วงเวลา	สถานี	ค่าสถิติทดสอบ Anderson Darling	
		รายเดือน	รายปี
	LA	-197.6420	0.8355
	L	-132.5320	UD
	NK	-109.0640	25.5010
	UD	-57.3361	NPA
	SKA	-103.6560	0.9112
	SK	-121.4220	
	NPA	-19.8000	
	NP	-105.5040	
	MD	-62.4129	
รายปี	NK	0.8355	
	UD	25.5010	
	NPA	0.9112	

\* ที่ระดับนัยสำคัญ 0.05

**ตารางที่ 6 ระดับการเกิดชำรุดของปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือนและรายปี จำแนกตามสถานีที่ศึกษา**

ช่วงเวลา	สถานี	รูปแบบที่เหมาะสม	ระดับการเกิดชำรุด (ปี)			
			10	25	50	100
รายเดือน	LA	M1	80.2365	131.4596	184.2654	253.7217
	L	M2	94.7660	117.8723	134.6742	151.0711
	NK	M1	99.8497	173.1175	253.6598	365.6421
	UD	M1	101.7531	204.8725	337.7141	549.6919
	SKA	M1	90.0451	140.1179	188.3951	248.3379
	SK	M1	103.4436	180.4987	265.8066	385.1439
	NPA	M1	102.7559	145.0783	181.4697	222.4316
	NP	M1	168.3692	424.7159	834.2421	1623.414
	MD	M1	85.0148	109.6321	127.9223	146.1007
รายปี	NK	M2	151.1039	222.7094	294.9845	388.3337
	UD	M2	147.8657	251.6838	383.506	591.2233
	NPA	M2	150.4351	203.1895	258.7085	333.0460

\* ที่ระดับนัยสำคัญ 0.05

### สรุปผลการวิจัย

การสร้างแบบจำลองปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือนและรายปีในบริเวณภาคตะวันออกเฉียงเหนือตอนบนของประเทศไทยด้วยการแจกแจงค่าสุ่มซึ่ดีกว่าแบบทั่วไป ถือเป็นทางเลือกที่ใช้ในการสร้างแบบจำลองโดยพิจารณาข้อมูลในปี พ.ศ. 2542-2557 จากสถานีตรวจวัดน้ำฝนของกรมอุตุนิยมวิทยาทั้ง 9 สถานี พบร่วมช่วงเวลาของข้อมูลที่ถูกเลือกมีความ

เหมาะสมที่จะนำมาร่วมประชาร์ด้วยการแจกแจงค่าสุดขีดของน้ำท่วมไป แบบจำลองที่ดีที่สุดสำหรับแต่ละสถานีสรุปดังนี้ ข้อมูลปริมาณน้ำฝนรายเดือนภายใต้กระบวนการของคงที่ การแจกแจงพาร์เซตเป็นการแจกแจงที่เหมาะสมสำหรับสถานีอากาศเกษตรราย (LA) สถานีกรุณฑุนิยมวิทยาหนองคาย (NK) สถานีอุตุนิยมวิทยาอุดรธานี (UD) สถานีอากาศเกษตรสกลนคร (SKA) สถานีกรุณฑุนิยมวิทยาสกลนคร (SK) และสถานีอุตุนิยมวิทยาครพนม (NP) การแจกแจงกัมเบลเป็นการแจกแจงที่เหมาะสมสำหรับสถานีอากาศเกษตรหนองคาย (NPA) และสถานีอุตุนิยมวิทยามุกดาหาร (MD) ส่วนหากใต้กระบวนการไม่คงที่ สถานีอุตุนิยมวิทยาเลย (L) มีการแจกแจงค่าสุดขีดของน้ำท่วมไปเมื่อพารามิเตอร์บอกตำแหน่งเปลี่ยนแปลงในเชิงเด่นคงเป็นรูปแบบที่เหมาะสม (M2) และแบบจำลองค่าสุดขีดของปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายปีพบว่า ภายใต้กระบวนการของคงที่ การแจกแจงกัมเบลเป็นการแจกแจงที่เหมาะสมที่สุดสำหรับทั้งสามสถานีและภายใต้กระบวนการไม่คงที่ พบร่วมกับ การแจกแจงค่าสุดขีดของน้ำท่วมไป เมื่อพารามิเตอร์บอกตำแหน่งเปลี่ยนแปลงในเชิงเด่นคง (M2) มีความเหมาะสมสำหรับสถานีอุตุนิยมวิทยาหนองคาย (NK) และสถานีอากาศเกษตรหนองคาย (NPA) สำหรับค่าประมาณระดับการเกิดขึ้นในรอบปีการเกิดขึ้น 10 20 50 และ 100 ปี ของปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายเดือน พบร่วมกับ สถานีอุตุนิยมวิทยาครพนม (NP) จังหวัดครพนม มีระดับการเกิดขึ้นสูงกว่าสถานีอื่น ในทุกๆ รอบปีการเกิดขึ้น รองลงมาเป็นสถานีอุตุนิยมวิทยาอุดรธานี (UD) เมื่อพิจารณาระดับการเกิดขึ้นของปริมาณน้ำฝนสูงสุดรายปีพบว่า สถานีอุตุนิยมวิทยาอุดรธานี (UD) มีระดับการเกิดขึ้นสูงที่สุดรองลงมาคือ สถานีอากาศเกษตรหนองคาย (NPA) ตามลำดับ และเป็นที่น่าสังเกตว่า สถานีอากาศเกษตรหนองคาย (NPA) และ สถานีอุตุนิยมวิทยาอุดรธานี (UD) มีระดับการเกิดขึ้นสูงกว่าสถานีอื่นๆ ในทุกๆ รอบปีการเกิดขึ้น ทั้งข้อมูลรายเดือน และรายปี ดังนั้นในการป้องกันภัยธรรมชาติให้ความสำคัญกับสถานีดังกล่าวมากกว่าสถานีอื่นๆ กล่าวโดยสรุปได้ว่า การสร้างแบบจำลองปริมาณน้ำฝนสูงสุดด้วยการแจกแจงค่าสุดขีดของน้ำท่วมไป ประเมินความสมถึงแม้จะมีข้อมูลเพียง 16 ปีก็ตาม

### เอกสารอ้างอิง

- เบญจวรรณ ชาภินทร์. (2557). แบบจำลองค่าสุดขีดของอุณหภูมิในภาคตะวันออกเฉียงเหนือตอนกลางของประเทศไทย.
- วิทยานิพนธ์ปริญญาวิทยาศาสตร์มหาบัณฑิต สาขาวิศวกรรมศาสตร์ คณะวิทยาศาสตร์ มหาวิทยาลัยขอนแก่น.
- ปริญญา ของทิพย์ และนานัคฤทธิ์ คำกอง. (2555). การสร้างแบบจำลองค่าสุดขีดปริมาณฝนในภาคเหนือ ตอนบนของประเทศไทยโดยใช้การแจกแจงค่าสุดขีดของน้ำท่วมไป. ใน การประชุมวิชาการสถิติและสถิติประยุกต์ระดับชาติ ครั้งที่ 13 ประจำปี 2555. (หน้า 20-27). กรุงเทพฯ: ภาควิชาสถิติ คณะวิทยาศาสตร์ มหาวิทยาลัยรามคำแหง.
- สุรภี อิงคากุล. (2545). การวิเคราะห์ความผันแปร ของปริมาณน้ำฝนในประเทศไทย. (42). กรุงเทพฯ: ภาควิชาภูมิศาสตร์ มหาวิทยาลัยศรีนครินทรวิโรฒ.
- เสาวนีย์ รัตนวน และคณะ. (2557). การสร้างแบบจำลองค่าสุดขีดปริมาณน้ำฝนรายเดือนในภาคตะวันออกเฉียงเหนือ ตอนล่างของประเทศไทย. วิทยานิพนธ์ปริญญาวิทยาศาสตร์มหาบัณฑิต สาขาวิศวกรรมศาสตร์ คณะวิทยาศาสตร์ มหาวิทยาลัยมหาสารคาม.
- อุรุน แก้วมัน และคณะ. (2558). การสร้างแบบจำลองค่าสุดขีดปริมาณน้ำฝนรายเดือนในภาคตะวันออกเฉียงเหนือ ตอนกลางของประเทศไทย. วารสารวิทยาศาสตร์ มข., 43(1), 137-147.

- Anderson, T.W., and Darling D.A. (1954). A test of goodness of fit. *Journal of the American statistical Association*, 49, 765-769.
- Coles S. (2001). *An Introduction to Statistical Modeling of Extremes Values*. Great Britain: Springer-varlag London Limited.
- Miroslava Unkasevic and Ivana Tosic. (2009). Changes in extreme daily winter and summer temperatures in Belgrade. *Theoretical and Applied Climatology*, 95, 27-38.
- Saraless Nadarajah and Dongseok Choi. (2007). Maximum daily rainfall in South Korea. *Journal of Earth System and Science*, 116(4), 7311-320.