

บทที่ 5

การศึกษาปริมาณน้ำหลากที่ใช้ในการออกแบบ  
(Design Flood Studies)



5.01 กล่าวโดยทั่วไป

ปริมาณน้ำหลากสูงสุดที่เกิดขึ้นที่ลุ่มน้ำแควน้ำพัน ลุ่มน้ำศรีภังค์ และที่บริเวณเมือง เกาส์โขทัย ได้ทำการคาดคะเนจากการศึกษาปริมาณน้ำฝนสูงสุดที่อาจเกิดขึ้น (Probable Maximum Precipitation) แล้วประเมินค่าน้ำหลากที่อาจเกิดขึ้น (Probable Maximum flood )

เนื่องจากข้อมูลน้ำท่าในบริเวณลุ่มน้ำดังกล่าวไม่เคยมีการวัดและบันทึกเอาไว้เลย จึงต้องทำการคาดคะเนน้ำหลากจากน้ำฝน

5.02 การคาดคะเนปริมาณน้ำฝนสูงสุดที่อาจเกิดขึ้น

การคาดคะเนน้ำฝนสูงสุดที่อาจเกิดขึ้น (Probable Maximum Precipitation) ได้จากการศึกษาสภาพทางอุตุนิยมวิทยาของบริเวณภาคเหนือของประเทศไทย และศึกษาปริมาณน้ำฝนจากสถานีวัดน้ำฝนที่อยู่ใกล้เคียงลุ่มน้ำที่ใช้ในการวิจัย ซึ่งมีบันทึกเอาไว้แล้ว

5.2.1 สภาพทางอุตุนิยมวิทยา

ลักษณะภูมิอากาศทางภาคเหนือของประเทศไทย แบ่งได้เป็น 2 ฤดู คือ ฤดูแล้ง และฤดูฝน ฤดูแล้งเริ่มจากเดือนตุลาคม หรือพฤศจิกายน ถึงเดือนมีนาคม หรือเมษายน เนื่องจากในช่วงเวลานี้มีลมมรสุมตะวันออกเฉียงเหนือซึ่งพัดมาจาก คินคเนซบีเรียตอนส่วนบนของทวีปเอเชียพัดผ่าน ทำให้มีปริมาณฝนตกน้อยมาก แต่อย่างไรก็ตามอาจเกิดฝนตกหนักได้เหมือนกันแต่จะเกิดในช่วงเวลาสั้น ๆ (short duration) และเกิดเฉพาะแห่งเท่านั้น ทั้งนี้เนื่องจากความร้อนของแสงแดดตอนเที่ยงวันเป็นเหตุให้ลมจากทะเลซึ่งมีความชุ่มชื้นพัดเข้าสู่ฝั่งและ ทำให้มีฝนตกได้

ในช่วงเดือนมีนาคม และเมษายน เป็นช่วงที่มีอากาศร้อนที่สุดซึ่งจะทำให้ ลมที่พัดมาจากทางทิศใต้มีความถี่สูงขึ้นเรื่อย ๆ ในขณะที่เดียวกันความชื้นใน

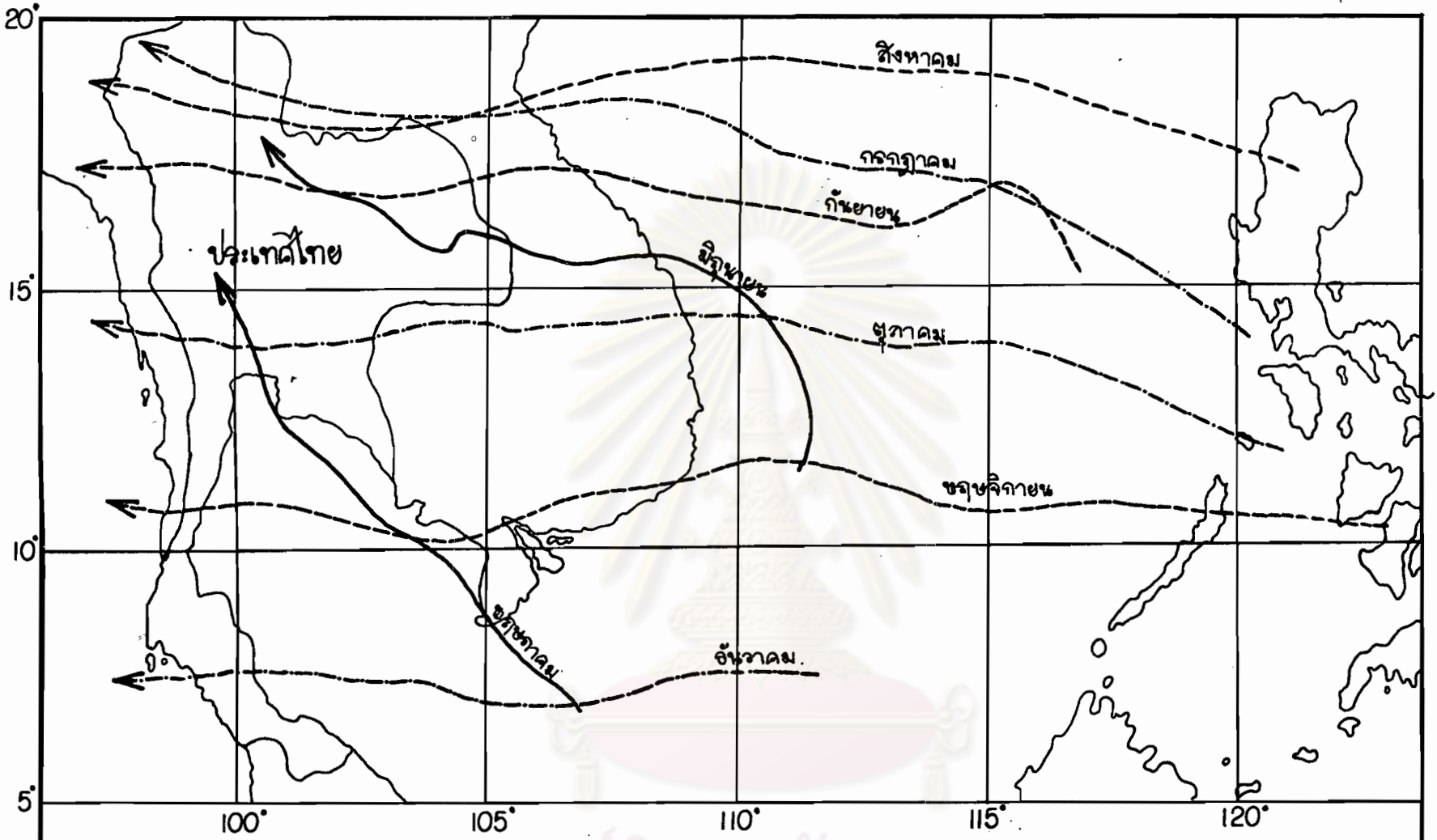
บรรยากาศซึ่งถูกพัดมาจากอ่าวไทย ก็จะมีปริมาณสูงขึ้นเรื่อย ๆ เช่นกัน จะเห็นได้จาก การสำรวจปริมาณน้ำฝนจะเริ่มมีความถี่สูงขึ้น

ในเดือนพฤษภาคม จะเริ่มมีลมมรสุมตะวันตกเฉียงใต้พัดผ่าน ทั้งนี้เนื่องจากในช่วงเดือนพฤษภาคม ถึงตุลาคม จะเกิดหย่อมความกดอากาศต่ำบริเวณใจกลางทวีปเอเชีย ดังนั้นจะมีลมมรสุมตะวันตกเฉียงใต้ ซึ่งมีแหล่งกำเนิดในมหาสมุทรอินเดีย ลมนี้เป็นลมร้อน และชุมชนที่มีไอน้ำมากจะพัดเข้าสู่ทางภาคเหนือของประเทศไทย และทำให้มีฝนเกือบทั่ว บริเวณเป็นเวลายาวนาน โดยเฉพาะบริเวณที่อยู่ชายฝั่งและเทือกเขากันรับลมจะมีฝนตกมากกว่าบริเวณอื่น จะสังเกตได้ว่าในเดือนกันยายนจะมีฝนตกหนักที่สุด

ระหว่างเดือนสิงหาคม กันยายน และตุลาคม เป็นระยะเวลาที่อากาศค่อนข้างที่ปกคลุมบริเวณภาคเหนือของประเทศไทยที่มีความหนาแน่นสูงสามารถแผ่กระจาย ทำให้เกิดสนามลมเหนือบริเวณทั้งหมดของเอเชียตะวันออกเฉียงใต้ ทำให้เกิดการเคลื่อนตัวของลมไต้ฝุ่น (Typhoon) หรือ ลมพายุโซนร้อน (Tropical depression) ในทะเลจีนใต้ เส้นแนวบรรจบที่ลมไต้ฝุ่นหรือลมพายุโซนร้อนขณะเคลื่อนตัวเข้ามาในภาคพื้นทวีปกับลมมรสุมตะวันตกเฉียงใต้ ซึ่งมีกำลังอ่อนจะปรากฏอยู่เหนืออาณาบริเวณของประเทศอินเดีย โดยเรียกเส้นแนวบรรจบนี้ว่า "The inter tropical convergence zone" การเคลื่อนตัวของลมนี้เป็นเหตุให้เกิดฝนตกหนักมาก ๆ เป็นเวลา 2 - 3 วันเหนือบริเวณภาคเหนือของประเทศไทย แต่อย่างไรก็ตามอัตราการตกและช่วงเวลาของการตกของฝนขึ้นอยู่กับอัตราการเคลื่อนตัวของลมไต้ฝุ่นหรือพายุโซนร้อน โดยจะเคลื่อนตัวเข้าสู่ฝั่งเวียดนามและเคลื่อนตัวมาทางทิศตะวันตกเรื่อย ๆ (ดูแผนที่รูปที่ 19 หน้า 51 ประกอบ) ถ้าหากมีการเคลื่อนตัวในอัตราเร็วสูงก็ยิ่งจะทำให้มีฝนตกหนักและมีอัตราการตกสูงมากขึ้น แต่ช่วงเวลาการตกก็ยังคงไม่นานกว่า 2 - 3 วัน ในทางตรงข้ามถ้าการเคลื่อนตัวของลมไต้ฝุ่นหรือพายุโซนร้อนมีอัตราเร็วต่ำก็จะทำให้มีปริมาณฝนตกไม่หนักและอัตราการตกก็ต่ำลงด้วย

#### 5.2.2 การหาปริมาณน้ำฝนเฉลี่ยสูงสุด

การวิเคราะห์นี้กระทำได้เมื่อไม่มีผลกระทบของสภาพภูมิอากาศ เนื่องจากมีการบรรจบกันระหว่างลมไต้ฝุ่นหรือลมพายุโซนร้อนกับลมมรสุมตะวันตกเฉียงใต้



รูปที่ 19 ทางเดินของพายุไต้ฝุ่นร้อนเหนือประเทศไทยในรอบ 25 ปี

จากรายงานกรมอุตุนิยมวิทยา.

ได้ออกอาขยบริเวณที่รับน้ำฝนใด ๆ ที่ว่าการวิเคราะห์ ซึ่งที่จะต้องทำคือ การ  
เขียนแผนที่แสดงเส้นแนวน้ำฝนเท่ากับ ( Isohyetal Maps ) ให้ และกำหนด  
ความน้ำฝนเฉลี่ยสูงสุดในรอบปีต่าง ๆ พร้อมกับวัดพื้นที่รับน้ำฝน  
ค่าเฉลี่ยและพื้นที่รับน้ำฝน สำหรับรับฝน 1 - 3 วัน ในรอบ 5, 20, 100 ปี  
ได้ไว้ในการางที่ 5

ตารางที่ 5

ความน้ำฝนเฉลี่ยสูงสุด และพื้นที่รับน้ำ

ลุ่มน้ำ	พื้นที่ ตร. กม.	รอบปี ปี	น้ำฝนเฉลี่ยสูงสุด, ม.ม.		
			1 วัน	2 วัน	3 วัน
แม่น้ำพัน	1043.75	5	97.27	125.90	143.72
		20	130.67	163.16	184.17
		100	156.12	202.54	228.31
ลี้ริกวงส์	10.00	5	99.53	123.81	138.55
		20	118.07	155.79	174.34
		100	144.28	190.12	211.31
เมืองเกาส์โซทัย และบริเวณเชิงเขา ประทักษิ	23.07	5	99.53	123.81	138.55
		20	118.07	155.79	174.34
		100	144.28	190.12	211.31

5.2.3 ปริมาณน้ำฝนสูงสุด

เพื่อที่จะได้ความน้ำฝนสูงสุดที่อาจเกิดขึ้น ( Probable Maximum  
Precipitation ) ซึ่งต้องรวมความชื้นในบรรยากาศที่ถูกแปลงออกมาเป็นหยาด  
น้ำฟ้าแล้วตกมาเป็นฝนด้วย

ค่าความชื้นที่เปลี่ยนแปลงอยู่เสมอ (moisture variable) หรือปริมาณไอน้ำในบรรยากาศที่จะรวมตัวเป็นฝน ( Precipitation Water Content ) สามารถประมาณค่าได้จาก surface dew point โดยใช้ตารางของ United States Weather Bureau ซึ่งมีสมมุติฐานว่า ทุกชั้นของบรรยากาศถือว่าเป็นไอน้ำอิ่มตัว (saturate) นี้คือข้อสมมุติฐานที่ใช้ได้ดีในช่วงที่มีลมบรรสมในประเทศไทย

ประสิทธิภาพในการแปลงค่าความชื้นรวมกับหยาดน้ำฟ้ามาเป็นน้ำฝนสูงสุด เป็นการคำนวณอย่างง่าย ๆ ซึ่งโดยทั่วไปแล้วต้องสมมุติว่าพายุฝนที่ได้จากการสำรวจส่วนใหญ่ เกิดจากปริมาณของหยาดน้ำฟ้าที่มีประสิทธิภาพสูงสุด ขนาดของพายุฝนเหล่านี้ถูกจัดให้เป็นไปตามการประมาณค่าไอน้ำสูงสุดในบรรยากาศที่อาจเกิดขึ้น ( Probable Maximum Precipitation Water Content ) เพื่อที่จะให้ค่าน้ำฝนสูงสุดที่อาจเกิดขึ้น ( Probable Maximum Rainfall )

ในการศึกษาลักษณะทางกายภาพตามเอกสารอ้างอิงหมายเลข (7) พบว่าพิสัยสูงสุด (upper limit) ของความชื้นของก่อนอากาศขณะที่มีลมบรรสมตะวันตกเฉียงใต้ อาจหาได้จากพิสัยสูงสุด ( upper limit ) ของอุณหภูมิเหนือผิวน้ำทะเลในอ่าวเบงกอล ซึ่งจากการศึกษาพบว่ามีค่าเฉลี่ย 95 ของอุณหภูมิที่วัดได้บริเวณชายฝั่งของประเทศพม่าในเดือนกันยายน มีค่าประมาณ 29.5 องศาเซลเซียส (พิสัยสูงสุดประมาณ 29.5 องศาเซลเซียส) และค่าปริมาณไอน้ำในบรรยากาศมีค่าประมาณ 12.2 เซนติเมตร สำหรับค่า 12.2 เซนติเมตร นี้ ละอองน้ำบางส่วนอาจจะสูญเสียไปเนื่องจากสภาพภูมิประเทศ คือ กางทำให้ตกลงมาเป็นฝนตรงบริเวณเทือกเขาแถบแนวพรมแดนระหว่างพม่ากับไทย ซึ่งคะแนนที่มีความสูงเฉลี่ยประมาณ 1000 เมตร การสูญเสียนี้ประมาณ 2.7 เซนติเมตร ของปริมาณไอน้ำในบรรยากาศที่อาจเกิดขึ้น ดังนั้นจะเหลือเป็นละอองน้ำปรากฏเหนือบริเวณภาคเหนือของประเทศไทยประมาณ 9.5 เซนติเมตร แล้วตกลงมาเป็นฝนสูงสุด เรียกว่า ค่าน้ำฝนสูงสุดที่อาจเกิดขึ้น ( Probable Maximum Rainfall )

ค่าน้ำฝนสูงสุดที่อาจเกิดขึ้นในรอบปีต่าง ๆ ก็คือค่าน้ำฝนเฉลี่ยสูงสุดซึ่ง  
แสดงไว้ในตารางที่ 5 หน้า 52

5.03 ค่าน้ำหลากที่อาจเกิดขึ้น (Probable Maximum Flood)

ปริมาณน้ำหลากสูงสุดที่อาจเกิดขึ้นในลุ่มน้ำแม่รำพัน สรีคกงส์ และเมืองเกาส์โซทัย  
ได้แสดงไว้ในรูปที่ 23, 24 และ 25 หน้า 61, 62 และ 63 ตามลำดับ ค่าน้ำหลากสูง  
สุดที่อาจเกิดขึ้นนี้คาดคะเนได้จากรูปหน่วยไฮโดรกราฟฉบับพลันและปริมาณน้ำฝนสูงสุดที่อาจ  
เกิดขึ้นเหนือลุ่มน้ำเหล่านั้น ดังได้อธิบายไว้ในหัวข้อ 5.2.3 หน้า 52

5.3.1 รูปหน่วยไฮโดรกราฟฉบับพลันของลุ่มน้ำที่จะเป็นสาเหตุให้เกิดน้ำท่วมที่สุโขทัยเกา  
เนื่องจากยังไม่เคยมีการศึกษารูปไฮโดรกราฟน้ำหลาก (Flood  
Hydrograph) สำหรับลุ่มน้ำแม่รำพัน ลุ่มน้ำสรีคกงส์ และเมืองเกาส์โซทัย  
มาก่อนเลย จึงต้องทำการคาดคะเนน้ำหลากสูงสุดที่อาจเกิดขึ้นในลุ่มน้ำดังกล่าว  
จากปริมาณน้ำฝน โดยการหารูปหน่วยไฮโดรกราฟฉบับพลันของน้ำฝนตามวิธีต่อไปนี้

1. คาดคะเนเวลาเกิดน้ำหลากสูงสุดในลุ่มน้ำ จากสูตรของ **Komsartra,**  
2512 ซึ่งให้ไว้ในสมการที่ 1 หน้า 8
2. เขียนเส้นแสดงเวลาเท่ากันในการเกิดน้ำหลากสำหรับลุ่มน้ำ  
(isochrone) ในการวิจัยนี้ได้แบ่งพื้นที่ลุ่มน้ำด้วยเส้นแสดงเวลา  
เท่ากันเป็น  $m$  ส่วน โดยมีหลักการว่า ให้เกิดน้ำหลากสูงสุดเมื่อปริมาณ  
น้ำจากจุดไกลสุดของพื้นที่ลุ่มน้ำเดินทางมาถึงจุดที่น้ำหลากออกจาก  
ลุ่มน้ำ แล้วใช้สมการต่อไปนี้

$$Q_p = \sum_{v=1}^m j_v P_{m-v+1} \text{ ----- (34)}$$

เมื่อ  $Q_p$  เป็นปริมาณน้ำหลากสูงสุดที่เกิดขึ้นในลุ่มน้ำ

$P_1, P_2, \dots, P_m$  เป็นพื้นที่ลุ่มน้ำที่ถูกแบ่งออกเป็นส่วนที่ 1 จนถึงส่วนที่  $m$

ตามลำดับ

$j_1, j_2, \dots, j_m$  เป็นอัตราการตกของฝนเหนือบริเวณลุ่มน้ำที่ถูกแบ่งเป็น ส่วนที่ 1 จนถึงส่วนที่  $m$  ตามลำดับ

3. rout โดยวิธีของ Muskingum ในกรณีของรูปหน่วยไฮโดร-กราฟาฉบับพลัน ( $t = 0$ ) เพื่อหาค่าสัมประสิทธิ์ของการกักเก็บ  $k$ , (Coefficient of Storage) ซึ่งมีสมการดังต่อไปนี้

$$k = \frac{s}{Q_p} \text{ ----- (35)}$$

เมื่อ  $k$  เป็นสัมประสิทธิ์ของการกักเก็บ

$s$  เป็นปริมาณการกักเก็บซึ่งเท่ากับ 1 หน่วยความสูงของฝน

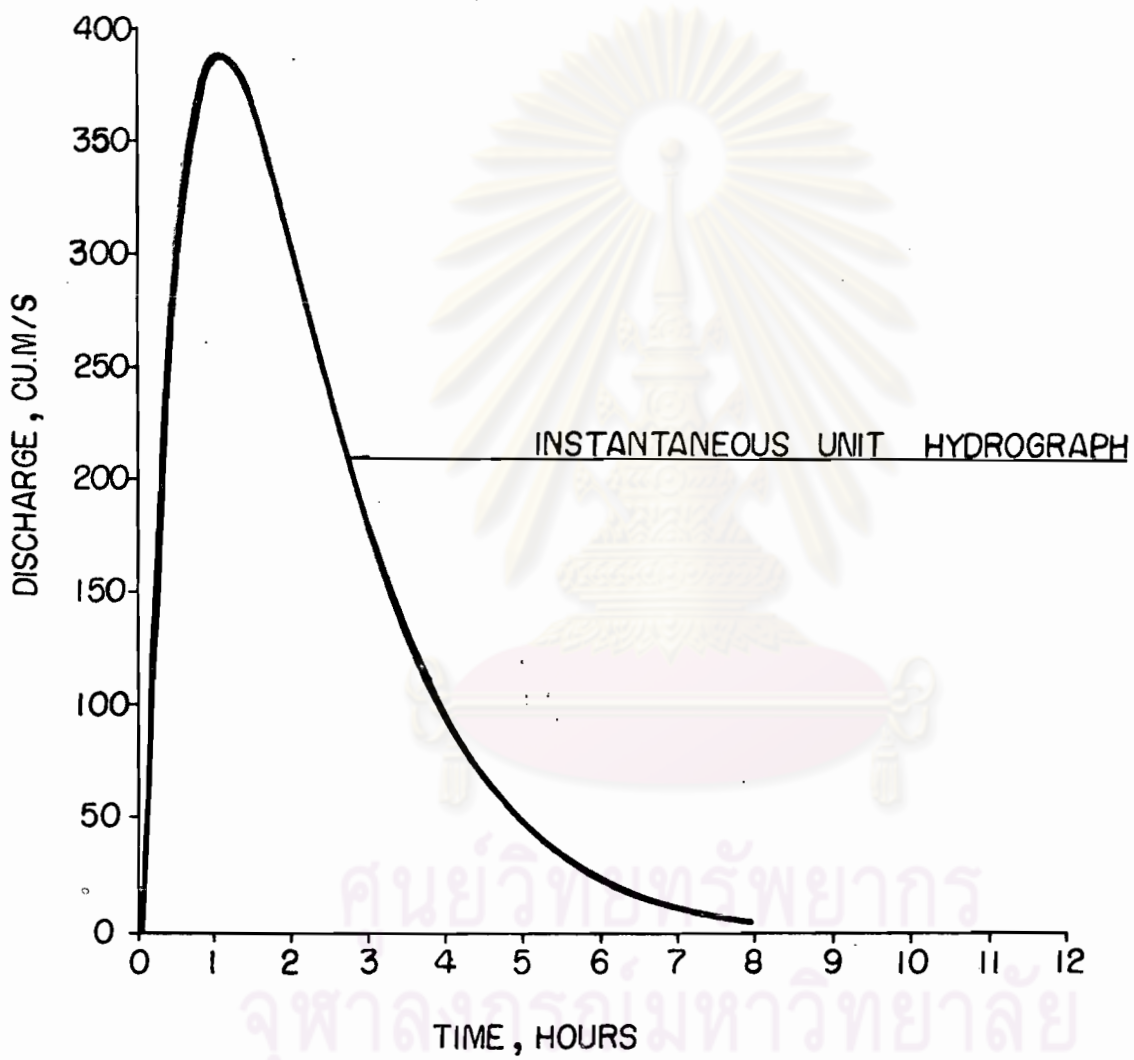
$Q_p$  เป็นปริมาณน้ำหลากสูงสุดที่เกิดขึ้นในลุ่มน้ำ

4. ทารูปหน่วยไฮโดรกราฟาฉบับพลัน ตามวิธีของ Nash, 1957 สำหรับ คาอานเก็บน้ำ  $m$  แห่ง ซึ่งให้ไว้ในสมการที่ 21 หน้า 38 รูปหน่วยไฮโดรกราฟาฉบับพลันสำหรับลุ่มน้ำแม่รำพัน ลุ่มน้ำศรีภองส์ และเมือง เกาสุโขทัยได้แสดงไว้ในรูปที่ 20, 21 และ 22 หน้า 56, 57 และ 58 ตามลำดับ

- 5.3.2 รูปหน่วยไฮโดรกราฟาปกคิของลุ่มน้ำที่จะเป็นสาเหตุให้เกิดน้ำท่วมที่สุโขทัย เกา  
รูปหน่วยไฮโดรกราฟาปกคิของลุ่มน้ำแม่รำพัน ลุ่มน้ำแม่รำพัน ลุ่มน้ำศรีภองส์  
และบริเวณเมือง เกาสุโขทัย ได้จากการแปลงค่ารูปหน่วยไฮโดรกราฟาฉบับพลันของ  
ลุ่มน้ำดังกล่าวโดยวิธีของ S-curve ตามหัวข้อ 4.05 หน้า 39

- 5.3.3 คำนวณฝนสูงสุดที่ใช้ในการออกแบบ (Maximum Design Storm)

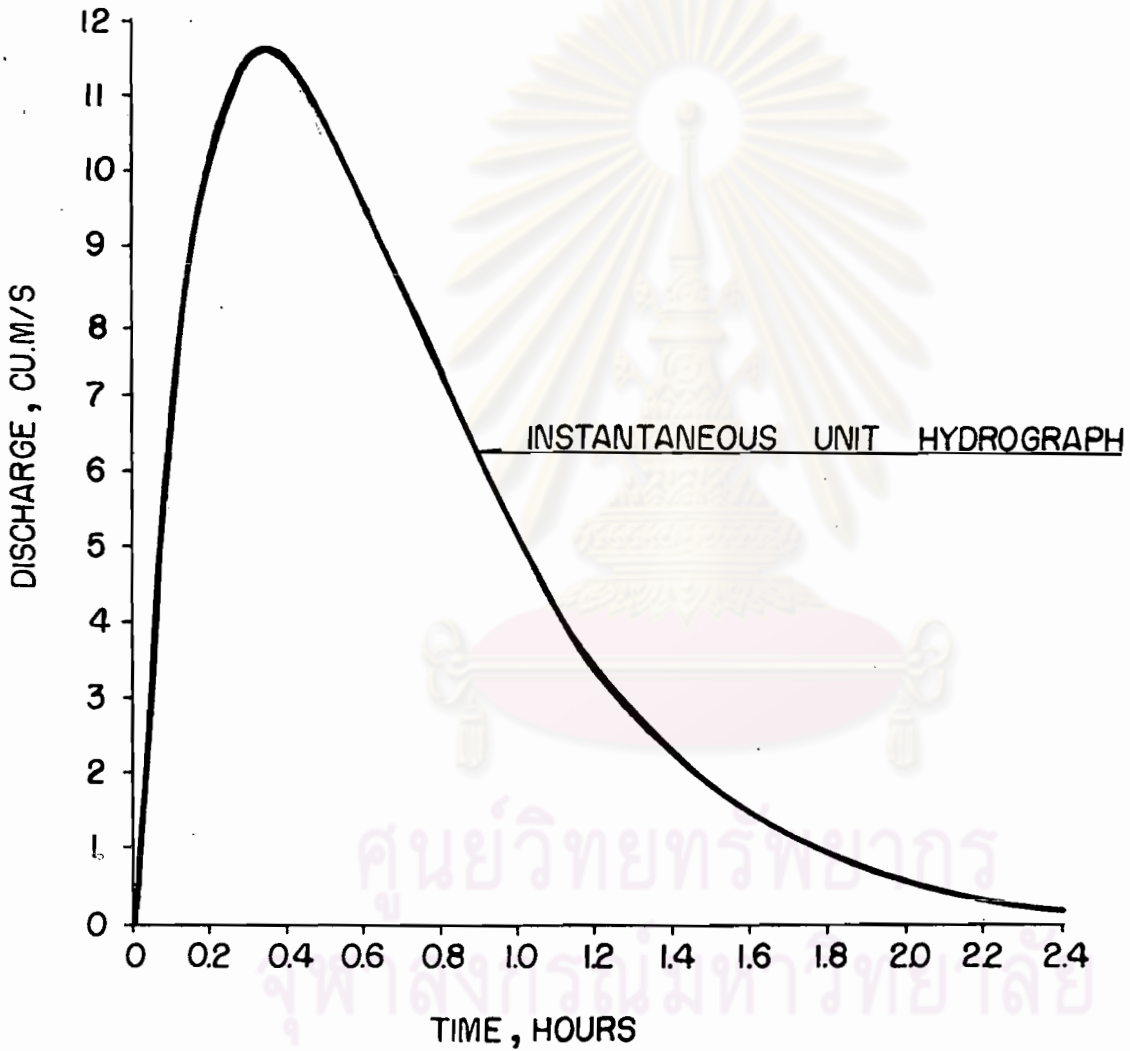
เนื่องจากคำนวณฝนสูงสุดที่ใช้ในการออกแบบได้จากฝน 24 ชั่วโมง ของฝน  
เฉลี่ยสูงสุด 1, 2 และ 3 วันในรอบ 100 ปี ( 100years frequency  
storm) ซึ่งได้จากการเขียนเส้นแนวน้ำฝนเท่ากัน (isohyetal maps)  
ดูรูปที่ ค - 22 ถึง ค - 41 หน้า 115 ถึง 134 ประกอบ เพื่อให้สอดคล้องกับ



รูปที่ 20 INSTANTANEOUS UNIT HYDROGRAPH (I.U.H)

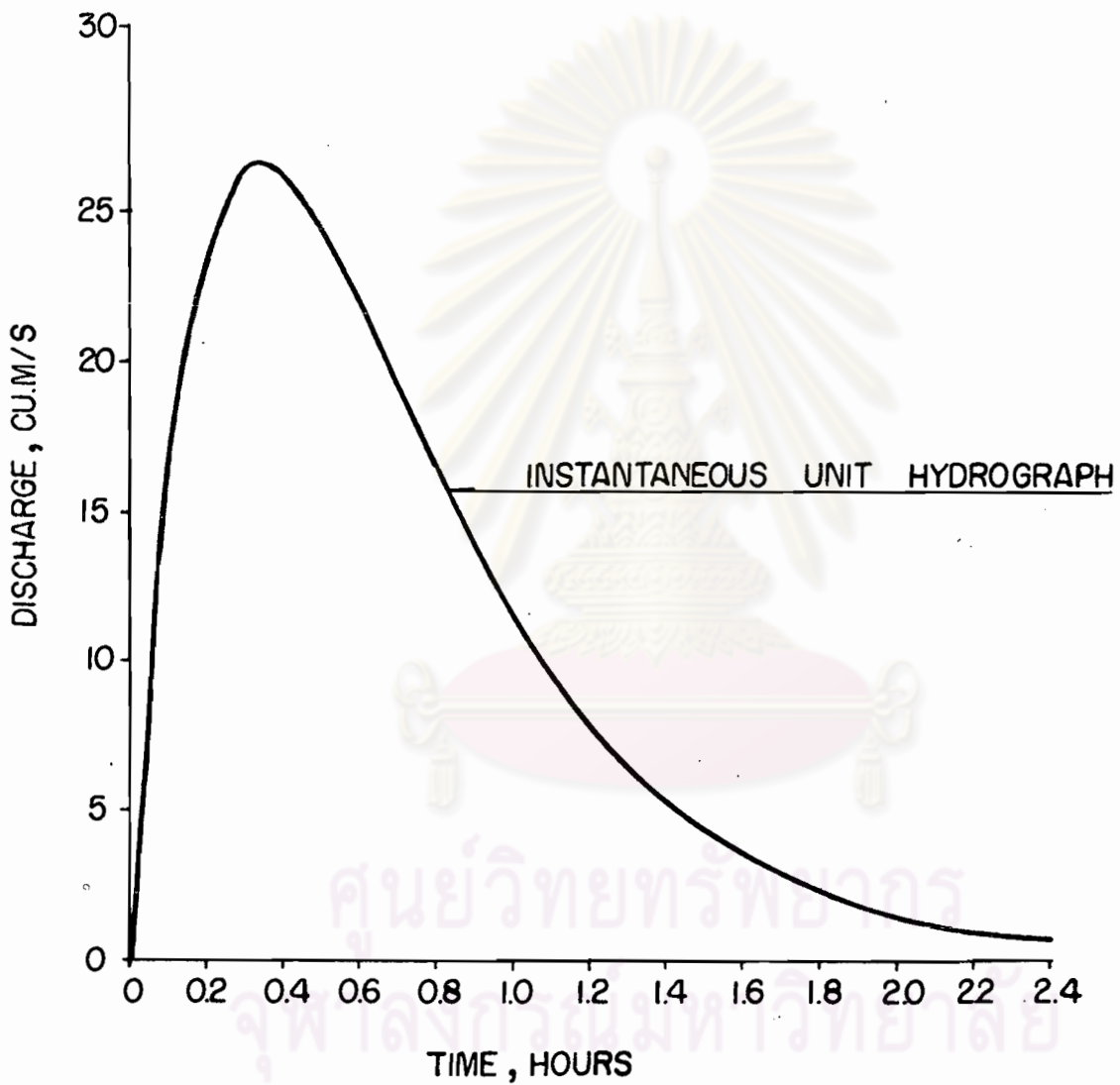
MAERUMPAN BASIN





รูปที่ 21 INSTANTANEOUS UNIT HYDROGRAPH (I.U.H)

SARIDPONG BASIN



รูปที่ 22 INSTANTANEOUS UNIT HYDROGRAPH (I.U.H)

OLD SUKHOTHAI CITY

เวลาที่เกิดน้ำหลากสูงสุดของลุ่มน้ำ จึงต้องแปลงค่าน้ำฝนนี้โดยใช้ตารางที่ 6

ตารางที่ 6

ค่าสัมประสิทธิ์ในการแปลงค่างาจากฝน 24 ชั่วโมง

ช่วงเวลาตก ช.ม.	1/2	1	2	3	6	12	24	หมายเหตุ
อัตราส่วนเทียบ กับฝนตกใน 24 ช.ม.	0.514	0.657	0.755	0.814	0.893	0.947	1	หามาจาก ฝนที่วัดได้ รวม 1014 ครั้ง

ค่าน้ำฝนที่ใช้ในการออกแบบซึ่งแปลงค่างาจากฝน 24 ชั่วโมงแล้วสำหรับ  
ลุ่มน้ำแม่รำพัน ลุ่มน้ำศรีกงส์ และบริเวณเมืองเก่าสุโขทัย ให้ไว้ในตาราง  
ที่ 7 หน้า 60

เมื่อนำรูปแบบ (pattern) ของพายุฝนที่ใช้ในการออกแบบแต่ละลุ่ม  
มาจัดเรียงใหม่ โดยคิดเป็นส่วนเพิ่มของฝนเมื่อเวลาเกิดน้ำหลากสูงสุด ซึ่งใน  
การเรียงฝนส่วนเพิ่มนี้กระทำโดยการ trial & error เพื่อให้ได้ค่าน้ำหลาก  
สูงสุดที่อาจเกิดขึ้น ( Probable Maximum flood )

รูปแบบของพายุฝน (storm pattern) ที่ได้จัดเรียงไว้แล้ว สำหรับ  
ลุ่มน้ำแม่รำพัน ลุ่มน้ำศรีกงส์ และบริเวณเมืองเก่าสุโขทัย ให้ไว้ในตาราง  
ที่ 8 และ 9 หน้า 60

ตารางที่ 7

ค่าน้ำฝนที่ใช้ในการออกแบบสำหรับลุ่มน้ำ ที่แปลงค่ามาจากฝน 24 ชั่วโมง

ลุ่มน้ำแม่รำพัน			ลุ่มน้ำศรีกงส์และเมืองเก่าสุโขทัย		
ฝนสูงสุด 11 ช.ม.	ฝนสูงสุด 22 ช.ม.	ฝนสูงสุด 33 ช.ม.	ฝนสูงสุด 3 ช.ม.	ฝนสูงสุด 6 ช.ม.	ฝนสูงสุด 9 ช.ม.
146.440	189.980	214.150	117.443	154.757	172.006

ตารางที่ 8

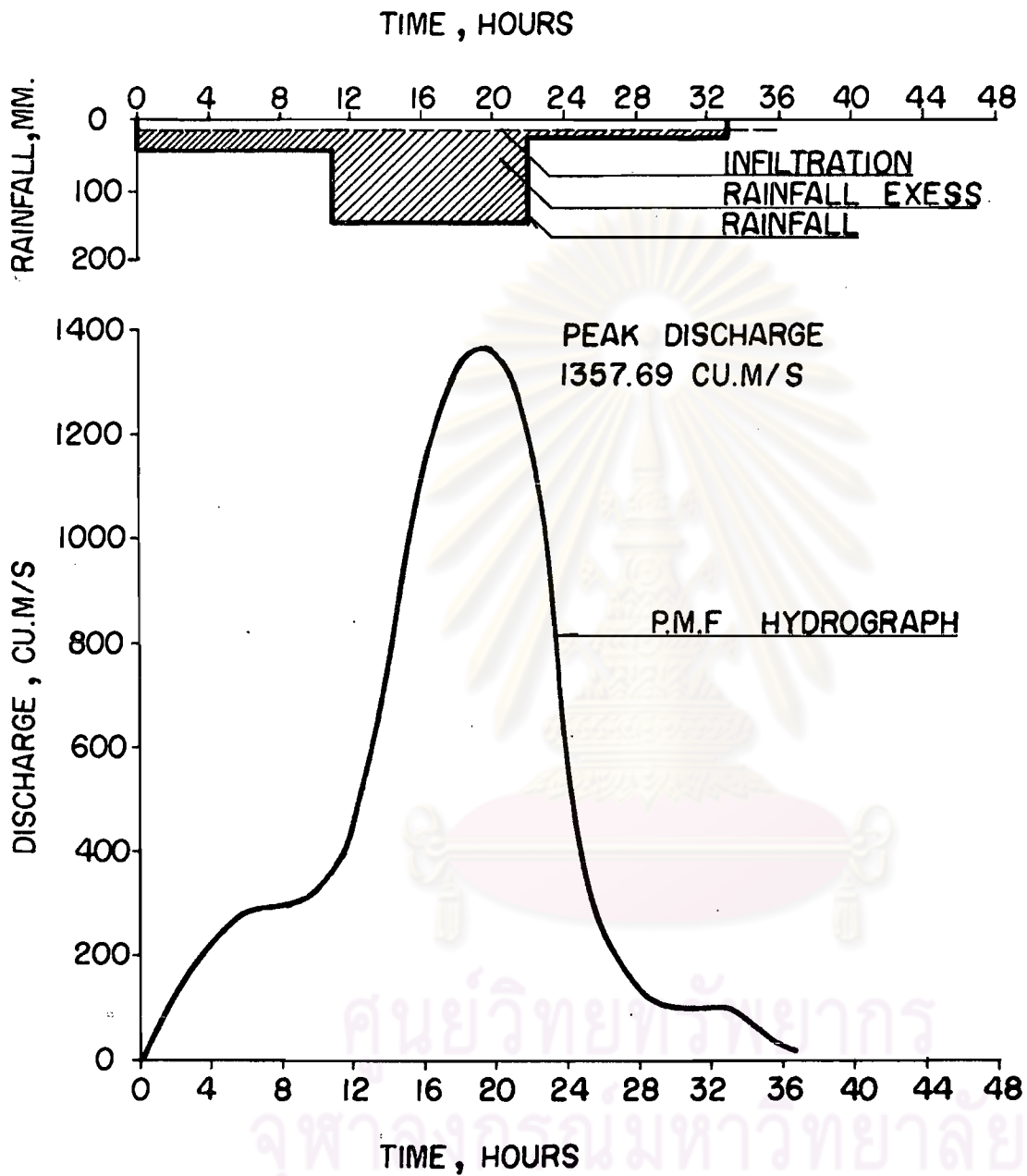
ค่าน้ำฝนสูงสุดที่ใช้ในการออกแบบของลุ่มน้ำแม่รำพัน

ช่วงเวลาฝนตก (ช.ม.)	ปริมาณน้ำฝนสูงสุด (ม.ม.)	ปริมาณน้ำฝนที่เพิ่มขึ้น ราย 11 ช.ม. (ม.ม.)	รูปแบบของพายุฝน ที่จัดเรียงแล้ว(ม.ม.)
11	146.440	146.440	43.540
22	189.980	43.540	146.440
33	214.150	24.170	24.170

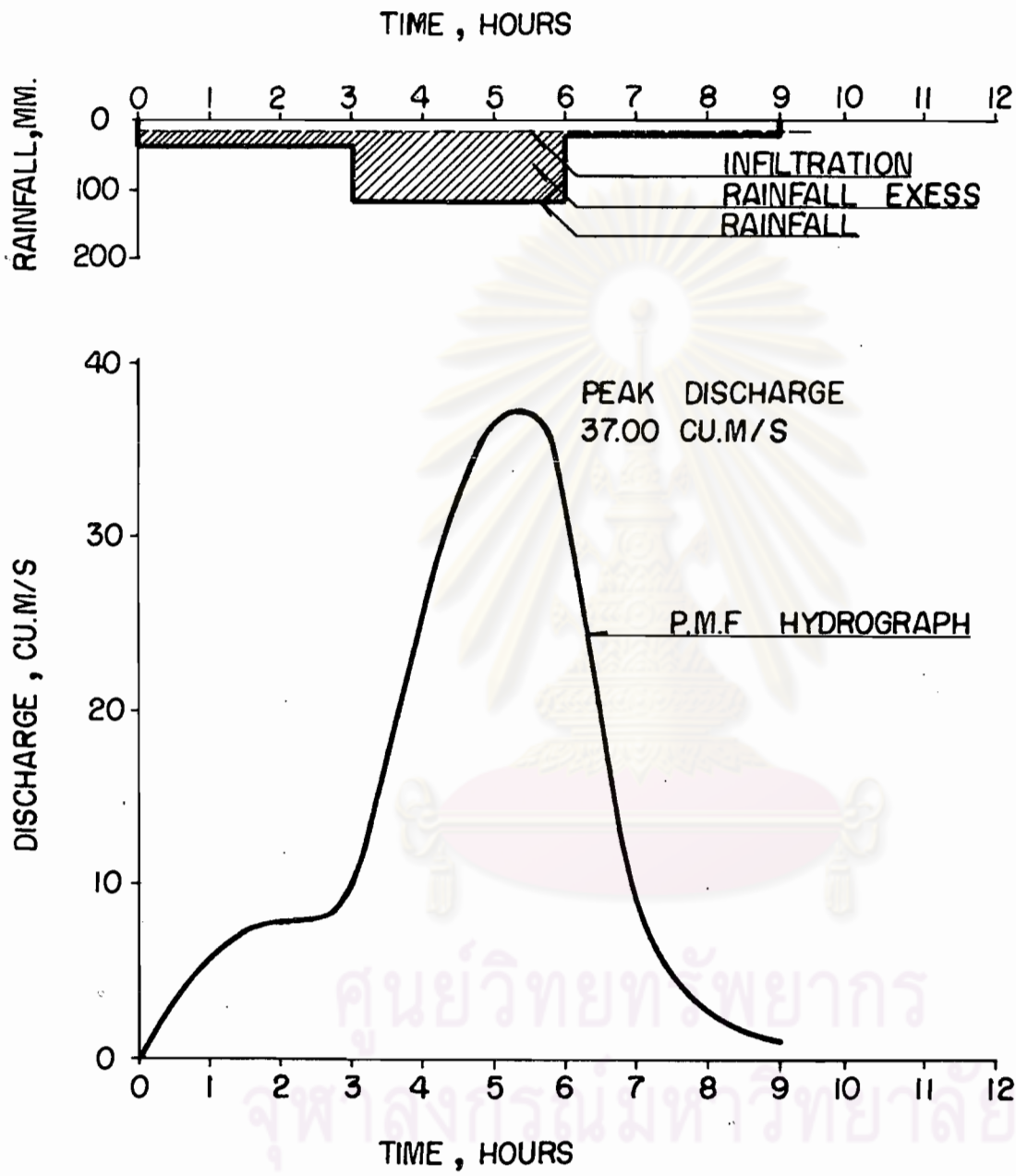
ตารางที่ 9

ค่าน้ำฝนสูงสุดที่ใช้ในการออกแบบของลุ่มน้ำศรีกงส์และเมืองเก่าสุโขทัย

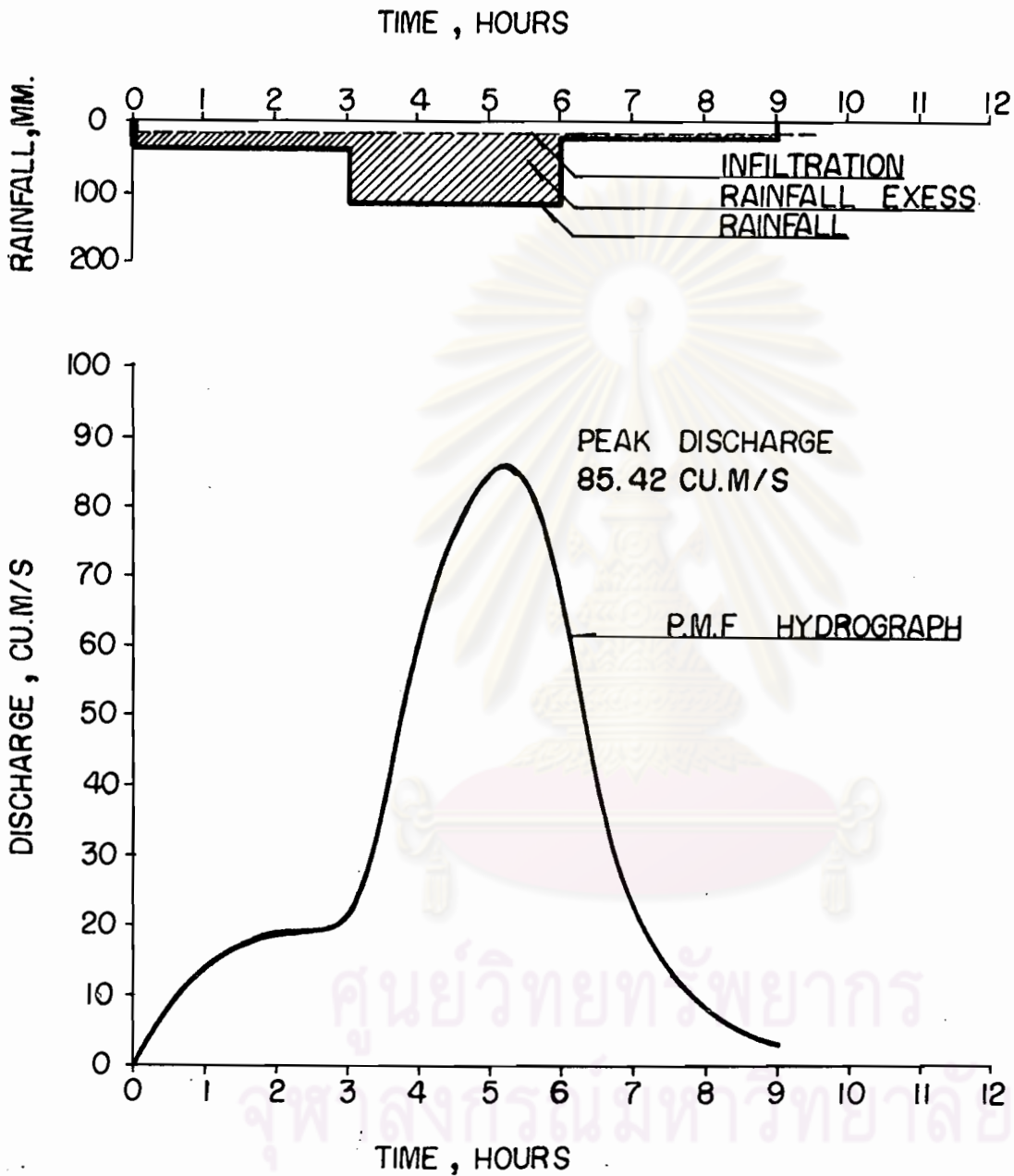
ช่วงเวลาฝนตก (ช.ม.)	ปริมาณน้ำฝนสูงสุด (ม.ม.)	ปริมาณน้ำฝนที่เพิ่มราย 3 ช.ม. (ม.ม.)	รูปแบบของพายุฝนที่ จัดเรียงแล้ว(ม.ม.)
3	117.443	117.443	37.314
6	154.757	37.314	117.443
9	172.006	17.249	17.249



รูปที่ 23 PROBABLE MAXIMUM FLOOD HYDROGRAPH (P.M.F)  
FOR THE 100 YEARS FREQUENCY STORM  
MAERUMPIN BASIN



รูปที่ 24 PROBABLE MAXIMUM FLOOD HYDROGRAPH (P.M.F)  
 FOR THE 100 YEARS FREQUENCY STORM  
 SARIDPONG BASIN



รูปที่ 25 PROBABLE MAXIMUM FLOOD HYDROGRAPH (P.M.F)  
 FOR THE 100 YEARS FREQUENCY STORM  
 OLD SUKHOTHAI CITY