

บทที่ 3

วิธีการศึกษาและปฏิบัติการ

3.1 การรวบรวมข้อมูล

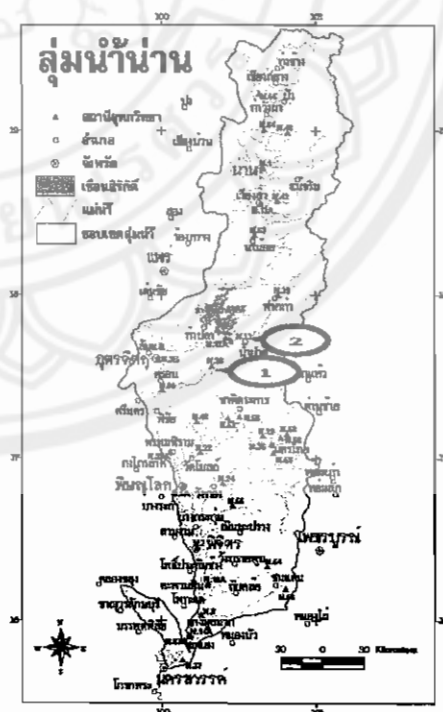
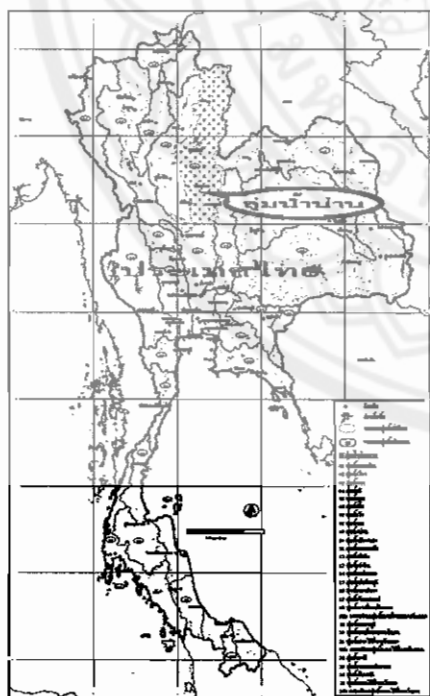
3.1.1 สภาพทั่วไปของพื้นที่ลุ่มน้ำ

แม่น้ำน่าน ตั้งอยู่ภาคเหนือของประเทศ ครอบคลุมพื้นที่รับน้ำประมาณ 21,398,573 ไร่ (34,237.72 ตารางกิโลเมตร) มีต้นกำเนิดจากดอยภูแวในทิวเขาหลวงพระบางในพื้นที่อำเภอทุ่งช้าง อำเภอเชียงกลาง และอำเภอบัว จังหวัดน่าน ซึ่งเป็นเส้นกั้นพรมแดนกับประเทศ สาธารณรัฐประชาธิปไตย ประชาชนลาว ในเขตท้องที่อำเภอบัว จังหวัดน่าน ลำน้ำน่านตอนต้นไหลไปทางทิศเหนือ คดเคี้ยวไปทางทิศตะวันตก แล้วไหลผ่านอำเภอท่าวังผา จังหวัดน่าน ในช่วงนี้จะมีที่ราบริมฝั่งแม่น้ำ ติดต่อกันจนถึง อำเภอสา จังหวัดน่าน แต่ก็เป็นที่ราบแคบ ๆ จากนั้น แม่น้ำน่านจะไหลผ่านหุบเขา ในเขตพื้นที่อำเภอนาน้อย จังหวัดน่าน เข้าเขตอำเภอท่าปลา จังหวัดอุดรดิตถ์ สภาพภูมิประเทศในพื้นที่ลุ่มน้ำแม่น้ำน่านตอนบน เป็นเทือกเขาและมีที่ราบในหุบเขา แม่น้ำน่านไหลผ่านหุบเขาสูงอ่างเก็บน้ำเขื่อนสิริกิติ์ ซึ่งเป็นเขื่อนดิน ที่สูงที่สุดในประเทศกั้นลำน้ำน่าน ที่อำเภอท่าปลา จังหวัดอุดรดิตถ์ ปริมาณน้ำจากอ่างเก็บน้ำเขื่อนสิริกิติ์ จะระบายลงสู่แม่น้ำน่าน ซึ่งจะไหลผ่านที่ราบลุ่มขนาดใหญ่ในเขตจังหวัดอุดรดิตถ์ พิบูลย์ โลก พิจิตร และ นครสวรรค์ และไหลไปรวมกับแม่น้ำปิง เป็นแม่น้ำเจ้าพระยาที่จังหวัดนครสวรรค์ รวมความยาว 770 กิโลเมตร ประกอบด้วยลุ่มน้ำสาขาต่างๆ ที่สำคัญ ได้แก่ แม่น้ำน่านตอนบน ห้วยน้ำยาว น้ำสมุน น้ำสา น้ำว่า น้ำแหง น้ำปาด ครองครอน แม่น้ำแควน้อย น้ำภาค แม่น้ำวังทอง และลุ่มน้ำน่านตอนล่าง

สภาพภูมิอากาศ พื้นที่ลุ่มน้ำน่านอยู่ภายใต้อิทธิพลของลมมรสุมตะวันตกเฉียงใต้ และลมมรสุม ตะวันออกเฉียงเหนือ ทำให้มีฤดูกาล 3 ฤดู โดยกลางเดือนพฤษภาคมถึงเดือนตุลาคมเป็นฤดูฝน เนื่องจาก มีพายุดีเปรสชันและพายุไต้ฝุ่นพัดผ่าน จากนั้นตั้งแต่ปลายเดือนตุลาคมถึงกุมภาพันธ์เป็นฤดูหนาว อากาศ หนาวเย็นและแห้งแล้ง และช่วงเดือนมีนาคมถึงเมษายน เป็นช่วงที่มีอากาศร้อนมากที่สุด อันเนื่องมาจาก ลมทางทิศใต้อ่าวไทย พัดเข้าสู่ภาคพื้นทวีป จากข้อมูลและเหตุการณ์น้ำหลากสูงสุดที่เคยเกิดขึ้นลุ่มน้ำ น่าน พบว่าอยู่ในลุ่มน้ำขนาดกลาง ดังนั้นในการศึกษาจึงใช้ข้อมูลลุ่มน้ำขนาดกลางมาทำการสังเคราะห์ เอกชลภาพ เพื่อนำไปใช้ในการพัฒนาลุ่มน้ำน่าน ตามพื้นที่ที่ได้ศึกษาคือ แม่น้ำปาด อ่างเก็บน้ำครองค รอน และฝายครองครอน

ลำนํ้าปาด เป็นแหล่งนํ้าต้นทุนที่มีนํ้าไหลตลอดปี ดันนํ้าเกิดจากเทือกเขาเพชรบูรณ์ กั้นอาณาเขตระหว่างประเทศไทยกับสาธารณรัฐประชาธิปไตยประชาชนลาว เป็นลุ่มนํ้าซึ่งอยู่ระหว่างลุ่มนํ้าน่านและนํ้าโขง อาณาเขตของลุ่มนํ้าปาดนี้ ทิศเหนือและทิศตะวันออกจดแขวงเมืองสาบบุรี สาธารณรัฐประชาธิปไตยประชาชนลาว ส่วนทิศตะวันตกจดอำเภอนาน้อย จังหวัดน่าน ภูมิประเทศลุ่มนํ้าประกอบด้วยภูเขาสลับซับซ้อนและมีป่าที่ปกคลุมอยู่โดยทั่วไป ลักษณะท้องนํ้าบริเวณหัวงานเป็นกรวด ลำนํ้าปาดไหลจากทิศตะวันออกเฉียงเหนือไปสู่ทิศตะวันตกเฉียงใต้ ลงไปบรรจบกับแม่นํ้าน่านทางด้านทิศใต้ของเขื่อนสิริกิติ์ที่บ้านปากปาด อำเภอนํ้าปาด จังหวัดอุตรดิตถ์ ความยาวของลำนํ้าปาดทางด้านเหนือหัวงานยาว 75 กิโลเมตร และได้หัวงานจนจดแม่นํ้าน่านยาว 57 กิโลเมตร รวมความยาวของลำนํ้าปาด (L) 132 กิโลเมตร เนื้อที่รับนํ้าเหนือบริเวณตั้งฝายประมาณ (A) 750 ตารางกิโลเมตร ความยาวจากจุดที่วัดปริมาณการไหลย้อนขึ้นไปจนถึงจุดที่อยู่ใกล้จุดศูนย์กลางของพื้นที่มากที่สุด (Lc) เท่ากับ 66 ตารางกิโลเมตร

ลุ่มนํ้าของอ่างเก็บนํ้าคลองตรอน ดันนํ้าเกิดในภูเมียง ตำบลนํ้าไผ่ อำเภอนํ้าปาด ไหลผ่านอำเภอทองแสนขันอำเภอตรอน ลงสู่แม่นํ้าน่านที่บ้านแก่ง อำเภอตรอน มีพื้นที่รับนํ้าฝน (A) เท่ากับ 265 ตารางกิโลเมตร ความยาวของลำนํ้า (L) 90 กิโลเมตร ความยาวจากจุดที่วัดปริมาณการไหลย้อนขึ้นไปจนถึงจุดที่อยู่ใกล้จุดศูนย์กลางของพื้นที่มากที่สุด (Lc) เท่ากับ 45 ตารางกิโลเมตร เป็นแหล่งนํ้าธรรมชาติที่สำคัญ ของประชาชน ในอำเภอตรอน



รูปที่ 3.1.1 แสดงที่ตั้งลุ่มนํ้าน่าน และพื้นที่ศึกษา 1. ที่ตั้งอ่างเก็บนํ้าคลองตรอน 2. แม่นํ้าปาด



3.1.2 การรวบรวมและทบทวนข้อมูล

1. ข้อมูลปริมาณฝนรายวัน ได้ทำการรวบรวมข้อมูลจากกรมอุตุนิยมวิทยา จังหวัดพิษณุโลก ภาคเหนือตอนล่าง สถานีวัดน้ำฝน ช่วงสถิติข้อมูล และปริมาณน้ำฝนรายวัน โดยรวบรวมข้อมูลในปี พ.ศ. 2544- 2549

2. ข้อมูลน้ำท่ารายวัน ได้ทำการรวบรวมข้อมูลจากสำนักชลประทานที่ 3 จังหวัดพิษณุโลก จากอ่างเก็บน้ำขนาดกลาง 3 อ่าง ได้แก่ แม่น้ำป่าด (บ้านนาโพธิ์ ตำบลปากท่า อำเภอปากท่า จังหวัดอุตรดิตถ์) และอ่างเก็บน้ำครองตรอน (บ้านห้วยเมฆ ตำบลน้ำไคร้ อำเภอน้ำป่าด จังหวัดอุตรดิตถ์) โดยข้อมูลที่รวบรวมในช่วงปี พ.ศ. 2544 – 2549

3.2 การวิเคราะห์ข้อมูล

3.2.1 ปริมาณน้ำฝนและปริมาณน้ำท่า

การวิเคราะห์ปริมาณฝนในพื้นที่ลุ่มน้ำน่านแบ่งออกเป็น การวิเคราะห์ปริมาณฝนรายวัน การผันแปรตามฤดูกาล การกระจายของปริมาณฝนรายวันเฉลี่ย การวิเคราะห์ข้อมูล เพื่อที่จะนำไปใช้ในการประเมินน้ำท่า โดยมีการวิเคราะห์ ด้วยวิธีเฉลี่ยทางคณิต วิธีทิสเสน และวิธีสไนเดอร์ (Snyder , method) วิธีสร้างเส้นชั้นน้ำฝนได้รวบรวมข้อมูลจากโครงการจัดทำแผนรวบรวมการบริหารจัดการทรัพยากรน้ำในพื้นที่ลุ่มน้ำน่าน (กรมทรัพยากรน้ำ กระทรวงทรัพยากรธรรมชาติและสิ่งแวดล้อม) ในการวิเคราะห์ได้เลือกสถานีที่เก็บข้อมูล ในจังหวัดอุตรดิตถ์ มาเฉลี่ยโดยใช้วิธีทางคณิตศาสตร์ เนื่องจากข้อมูลฝนรายวันมีค่าไม่มากนักประกอบกับข้อมูลศึกษาอยู่ในบริเวณ แม่น้ำป่าด อ่างเก็บน้ำครองตรอน และฝายครองตรอน จึงต้องใช้ข้อมูลในบริเวณใกล้เคียงมาหาค่าเฉลี่ย และเปรียบเทียบความสัมพันธ์ของปริมาณน้ำฝนรายวันกับปริมาณน้ำท่ารายวันว่าสอดคล้องกันหรือไม่ก่อนที่จะมีการนำข้อมูลมาใช้ในการวิเคราะห์การวิเคราะห์ข้อมูลปริมาณน้ำท่าในพื้นที่ลุ่มน้ำน่านแบ่งออกเป็น

การวิเคราะห์ข้อมูลปริมาณน้ำท่ารายวัน การเปรียบเทียบค่าเฉลี่ยรายวันที่ไหลผ่านสถานีต่างๆ แสดงการเปรียบเทียบปริมาณน้ำฝนเฉลี่ยรายวันกับน้ำท่าในแม่น้ำป่าด อ่างเก็บครองตรอน และฝายครองตรอน

3.2.2 การสังเคราะห์เอกชลภาพ

การวิเคราะห์ความสัมพันธ์ฝนและน้ำท่า ได้ทำการวิเคราะห์ข้อมูลโดยการหาชลภาพจากฝนหนึ่งหน่วย (Unit Hydrograph) จากข้อมูลฝน ปี พ.ศ.2547 ทำการวิเคราะห์หาค่าความสัมพันธ์ระหว่างปริมาณน้ำท่ารายปีและพื้นที่รับน้ำฝน โดยแสดงเป็นกราฟความสัมพันธ์ จากนั้นจึงทำการคำนวณหาการไหลหลักในลำน้ำ (Channel Routing) โดย วิธีของ Snyder เป็นวิธีที่กำหนดรูปร่างของชลภาพโดยพารามิเตอร์ต่างๆ ซึ่งคำนวณได้จากค่าคุณสมบัติของพื้นที่รับน้ำ

โดยมีขั้นตอนดังนี้

1. คำนวณค่า basic lag, t_p ได้จาก

$$t_p = 0.75 C_t (L L_c)^{0.3} \quad \text{.....(1)}$$

L, L_c = ความยาวของลำน้ำ

C_t = ค่าสัมประสิทธิ์หาได้จากกลุ่มน้ำใกล้เคียง ซึ่งโดยทั่วไปมีค่าอยู่ระหว่าง

1.8 ถึง 2.2 จะมีค่ามากขึ้นเมื่อพื้นที่ที่มีความลาดชันน้อยลง

2. วิธีของ Snyder ได้กำหนดให้ระยะของฝนส่วนที่เกินที่ทำให้เกิด Unit hydrograph มาตรฐาน มีความสัมพันธ์กับค่า basin lag, t_p ดังนี้

$$t_R = \frac{t_p}{5.5} \quad \text{.....(2)}$$

3. อัตราการไหลสูงสุดของ unit hydrograph มาตรฐาน ในหน่วยลูกบาศก์เมตร/วินาที (cms)

$$Q_p = \frac{7 C_p A}{t_p} \quad \text{.....(3)}$$

โดยที่ C_p คือค่าสัมประสิทธิ์ที่หาได้จากกลุ่มน้ำข้างเคียงที่มีข้อมูลการวัดซึ่ง

โดยทั่วไปมีค่าอยู่ระหว่าง 0.56 ถึง 0.69

A คือขนาดของพื้นที่ในหน่วยตารางกิโลเมตร

4. ระยะเวลาของการไหลออก หรือ time base, T_b หน่วยเป็นชั่วโมง

$$T_b = 72 + 3t_p \text{ สำหรับพื้นที่ขนาดใหญ่} \quad \text{.....(4)}$$

$$T_b = 5(t_p + 0.5t_R) \text{ สำหรับพื้นที่ขนาดเล็ก} \quad \text{.....(5)}$$

5. เพื่อให้สามารถวาดรูปร่างของ unit hydrograph ได้ดียิ่งขึ้นจึงจำเป็นต้องคำนวณความกว้างของ UH ที่ 50 และ 75 เปอร์เซ็นต์ของอัตราการไหลสูงสุด ซึ่งมีสูตรการคำนวณที่ได้มาจากการศึกษารูปร่างของ UH จำนวนมาก

$$W_{75} = \frac{9.3A}{Q_p} \quad \text{.....(6)}$$

$$W_{50} = \frac{16.5A}{Q_p^{11}} \quad \dots\dots(7)$$

6. เมื่อวาด UH ตามค่าคุณสมบัติต่างๆ ที่คำนวณได้แล้ว ควรจะตรวจสอบว่าพื้นที่ใต้เส้น hydrograph ซึ่งก็คือค่า direct runoff เท่ากับ 1 หน่วย (1 ซม.) หรือไม่ หากไม่เท่าก็ต้องปรับเส้น hydrograph จนได้ direct runoff เท่ากับ 1 ซม.

7. ถ้าระยะเวลาของฝนส่วนเกินที่คำนวณได้จากสมการ แตกต่างจากระยะเวลาของฝนส่วนเกินที่ต้องการค่อนข้างมาก ก็อาจจะจำเป็นต้องปรับค่า t_p ใหม่ดังนี้

$$t_p^* = t_p + \frac{t_p^* - t_R}{4} \quad \dots\dots(8)$$

โดยที่ค่า t_p^* คือ ค่าระยะเวลาของฝนส่วนเกินที่ต้องการ จากนั้นจึงใช้ค่า t_p^* แทนค่า t_p ในการคำนวณค่าคุณสมบัติอื่น ๆ ของ unit hydrograph ใหม่จากสมการ (3) ถึงสมการ (7)