

ที่มาและความสำคัญของงานวิจัย

โดยสมมุติฐานทางธรรมชาติ ดินจะถูกกัดเซาะ โดยปัจจัยต่าง ๆ และถ่ายเทลงสู่แม่น้ำและเคลื่อนที่ไป อย่างต่อเนื่องจนสุดท้ายตกตะกอนในปากแม่น้ำ ทะเลสาบ หรือในทะเล น้ำเป็นปัจจัยสำคัญที่ก่อให้เกิดการกัดเซาะและเป็นตัวพาให้ตะกอนเคลื่อนที่ไป ซึ่งบวนการดังกล่าวเป็นสิ่งที่ได้รับความสนใจ จากนักอุทกศาสตร์เป็นอย่างยิ่ง องค์ประกอบ 2 ประการที่นักอุทก-ชลศาสตร์ให้ความสนใจศึกษาคือ บวนการเคลื่อนที่ของตะกอน (sediment transport) และอัตราการตกตะกอน (rates of deposition)

เนื่องจากการเดินทางและพัฒนาเพื่อใช้ประโยชน์จากพื้นดินในลุ่มน้ำคลองอู่ตะเภา เป็นต้นว่า การทำลายหน้าดิน เพื่อการก่อสร้าง การพัฒนาด้วยเมือง การอุดสายน้ำ ภารกรรม การเกษตร เป็นต้น เป็นสาเหตุ ทำให้การกัดเซาะหน้าดินและเร่งการเกิดตะกอนในแม่น้ำคลองอู่ตะเภา เมื่อมีการตกตะกอนในแม่น้ำ จะก่อให้เกิดการตื้นเขินของล้ำน้ำ ส่งผลให้ประสิทธิภาพการระบายน้ำลดลง ผลที่ตามมาอาจก่อให้เกิดน้ำท่วมในพื้นที่ลุ่มน้ำ นอกจากนี้ การตื้นเขินของแม่น้ำ และทะเลสาบ ยังเป็นอุปสรรคต่อการคมนาคมทางน้ำ ซึ่งจะพบได้ทั่วไปว่า บริเวณปากแม่น้ำจะต้องมีการบุคคลอกอย่างต่อเนื่องตลอดเวลา ดังนั้นการรู้ปัจจัย ตะกอนจึงเป็นปัจจัยสำคัญสำหรับวิศวกร และผู้เกี่ยวข้องทั่วไป

การสะสมของตะกอนยังก่อให้เกิดผลกระทบต่อสภาพทางเคมี-ชีววิทยาของทะเลสาบ เป็นต้นว่า สิ่งมีชีวิตที่อาศัยอยู่บริเวณหน้าดินจะถูกตะกอนทับถมจนสูญเสียสภาพแวดล้อมเดิมไป การเปลี่ยนแปลง ระบบการไหลและสภาพทางชลศาสตร์อันเนื่องมาจากการสะสมตัวของตะกอนอาจก่อให้เกิด ทำให้เกิดผลกระทบต่อสิ่งมีชีวิตที่อาศัยอยู่ในบริเวณนั้น

ในการศึกษานี้ จะเป็นการวิเคราะห์เบริกาเพิ่ม การเคลื่อนที่และตกตะกอนในธรรมชาติโดยใช้แบบจำลองทางคอมพิวเตอร์ กับข้อมูลที่วัดโดยตรงในสถานที่เพื่อใช้ในการพยากรณ์การสะสมของตะกอนต่อไป

1 บทนำ

1.1 ข้อมูลภัยธรรมชาติของลุ่มน้ำคลองอู่ตะเภา

ลุ่มน้ำอู่ตะเภา (Utaphtao river basin) ครอบคลุมพื้นที่ 2305 ตารางกิโลเมตร ตั้งอยู่ในลุ่มน้ำทะเลสาบสงขลา (Songkhla Lake Basin) (รูปที่ 1) ดินในพื้นที่ลุ่มน้ำประกอบด้วย ดินทราย (Sandy soil) เป็นส่วนใหญ่ (รูปที่ 2) พืชพรรณธรรมชาติได้ถูกทำลายและมีการปลูกบางพาราเซ็นแทน (รูปที่ 3) ลักษณะของภูมิประเทศในรูปที่ 4 แสดงเทือกเขาสูงทางทิศตะวันตก ส่วนพื้นที่ตอนกลางเป็นที่ราบตะกอนแม่น้ำทับถม (Fluvial deposition) คลองอู่ตะเภาซึ่งเป็นล้ำน้ำสำคัญที่สุดในลุ่มน้ำ มีต้นกำเนิดจากเทือกเขาสินกาลากี เขตอำเภอสะเดา และไหลลงสู่ทะเลสาบสงขลาในทิศเหนือ

1.2 สภาพภูมิอากาศ

ภูมิอากาศเป็นแบบร้อนชื้น ได้รับอิทธิพลจากลมมรสุมตะวันตกเฉียงใต้ จากเดือนพฤษภาคม-ตุลาคม และลมมรสุมตะวันออกเฉียงเหนือในเดือนพฤษภาคม-มกราคม ภูมิอากาศที่มากับแนวโน้มเปลี่ยน 2 ฤดูกาล คือ เดือน กุมภาพันธ์-สิงหาคม เป็นฤดูแล้ง และกันยายน-มกราคม เป็นฤดูฝน ปริมาณฝนตกเฉลี่ย 1800 มม.ต่อปี อุณหภูมิ เคลื่อนตัวลดลงปีละ 0.5°C ค่าความชื้นเฉลี่ย 26.9 องศาเซลเซียส และอัตราการระเหยเฉลี่ยเท่ากับ 139 มม. จุดที่ศูนย์วิจัยการยาง อ. หาดใหญ่ จ.สงขลา

ปริมาณฝนเฉลี่ยรายเดือนที่ อ. หาดใหญ่ (station 58210) พิจารณาจากข้อมูลฝนระห่ำระหว่างปี 1985-1992 แสดงในรูปที่ 5 สำหรับรายละเอียดปริมาณฝนเฉลี่ยรายเดือนและรายปีของแต่ละสถานีในอุ่มน้ำคองซุ่ตะเกาแสดงไว้ในตารางที่ 1

1.3 สภาพทางอุทกวิทยาของพื้นที่อุ่มน้ำคองซุ่ตะเกา

ตัวแหน่งของสถานีอุทกวิทยาในอุ่มน้ำคองซุ่ตะเกา แสดงในรูปที่ 1 และรายละเอียดต่างๆของแต่ละสถานีวัดน้ำแสดงในตารางที่ 2 และ 3 รายละเอียดของสถานีวัดตะกอนแสดงในตารางที่ 4 พื้นที่รับน้ำที่สถานี X44 (อ. หาดใหญ่) มีขนาดประมาณ 1740 ตารางกิโลเมตร ให้ปริมาณน้ำเฉลี่ยต่อปีเท่ากับ 791.94 mm (ข้อมูลปี 1967-1986) มีอัตราการไหลเฉลี่ยในฤดูแล้ง (เมษายน-กันยายน) ประมาณ 7.8 ลบ.มตรต่อวินาที และช่วงฤดูฝน (พ.ย.-ธ.ค.) มีค่า 88.6 ลบ.มตรต่อวินาที (ตารางที่ 5) การกระชาบทัวของอัตราการไหลรายเดือนเฉลี่ยที่สถานี X44 แสดงในรูปที่ 6

1.4 ภูมิสมบัติทางชลศาสตร์ของคองซุ่ตะเกา

จากการสำรวจภาคสนามโดยละเอียดของรูปดังกล่องซุ่ตะเกา จำนวน 30 หน้าตัด (วินัย 2533) และ 27 หน้าตัด (AIT, 1994) ตั้งแต่ข้อสะเดาถึงทະเลสาบสูงคลา พนฯ ความกว้างของคองซุ่ตะเกา เป็นลักษณะแบ่งอยู่ระหว่าง 40-80 เมตร และความลึกของล้าน้ำอยู่ระหว่าง 3-8 เมตร โดยภาพรวมแล้ว แม่น้ำซุ่ตะเกานี้ความกว้างและความลึกเฉลี่ยประมาณ 50 เมตร และ 3.5 เมตรตามลำดับ (รูปที่ 7)

ความลาดชันของพื้นที่ตามแนวล้าน้ำดังแสดงในรูปที่ 8 ซึ่งให้เห็นว่าพื้นที่มีความลาดชันมากช่วง อ. สะเดา-ต.บ้านพู (ระยะทางประมาณ 70 กิโลเมตร) โดยมีระดับต่างกันประมาณ 40 เมตร จากนั้น ความลาดชันค่อย ๆ ลดลงและเกือบราบเมื่อเข้าสู่เขตทະเลสาบ โดยมีระดับต่างกันโดยเฉลี่ย 6 เมตรระหว่าง ต.บ้านพู - ทະเลสาบ (ระยะทางประมาณ 35 กิโลเมตร) ความลาดชันของท้องแม่น้ำ แสดงได้ดังนี้

	ระยะล้าน้ำ (กม)	ความลาดชัน
สะเดา-บ้านบ่างคลา	70	0.00057
บ้านบ่างคลา-หาดใหญ่	15	0.00017
หาดใหญ่-ทະเลสาบ	20	0.00005

ในทฤษฎีน้ำหนาภากเดิมตั้ง ความสามารถระบายน้ำสูงสุดที่คลองอุ่ตสาห์การรับได้ที่สถานีอ่าเภอหาดใหญ่มีค่าประมาณ 300-400 ลูกบาศก์เมตรต่อวินาที (รูปที่ 9) (Team & Nippon Koei, 1989 and AIT 1994) อย่างไรก็ตามการเปลี่ยนแปลงความเร็วและอัตราการไหลในคลองอุ่ตสาห์จากอิทธิพลของน้ำเขื่อน น้ำดง (tides) ในทะเลสาบสงขลา ซึ่งไม่เคยมีการศึกษาอย่างเป็นระบบมาก่อน

1.5 ความสัมพันธ์ระหว่างอัตราการไหลและพื้นที่รับน้ำ

การประมาณปริมาณน้ำต่อปีในลุ่มน้ำ โดยวิธี Regional analysis กระทำได้โดยการหาความสัมพันธ์ระหว่างปริมาณน้ำและพื้นที่รับน้ำ สำหรับพื้นที่อุ่นน้ำคลองอุ่ตสาห์ได้ความสัมพันธ์ดังนี้ (Team & Nippon Koei, 1989)

$$Q_m = 0.747047 A^{0.927899}$$

กรณีที่พิจารณาปริมาณฝนร่วมด้วย ได้ความสัมพันธ์ดังนี้

$$Q_m = 0.001172 A^{0.94724} P^{0.851691}$$

สำหรับความสัมพันธ์ระหว่างอัตราการไหลและพื้นที่รับน้ำ แสดงได้ดังนี้

$$Q_f = 5.913749 A^{0.493806}$$

เมื่อ

Q_m = mean annual flow (mcm)

A = catchment area (km^2)

P = mean annual basin rainfall (mm)

Q_f = mean annual flood = 2.33 year flood (cu.m/s)

จากความสัมพันธ์ข้างต้นให้คำ Q_f ที่ คลองสะเดา (X172) เท่ากับ 54.53 cu.m/s และที่ อ.หาดใหญ่ เท่ากับ 235.54 cu.m/s

1.6 ความสัมพันธ์ระหว่างระดับน้ำและอัตราการไหล (Rating Curve)

ผลการศึกษาของ AIT (1994) และการทำระดับมาตรฐานเทียบกับระดับน้ำทะเลเป้ากลาง (MSL) ของเสาวัตถุน้ำ (ตารางที่ 6) และระดับภูมิประเทศคลองอุ่ตสาห์ (ตารางที่ 7) ได้ความสัมพันธ์ของระดับน้ำและอัตราการไหลของคลองอุ่ตสาห์ ที่แต่ละสถานีในอุ่นน้ำ ดังนี้

$$Q = A(H - H_0)^n$$

เมื่อ Q คือ อัตราการไหล (m^3/s)

H คือ ระดับน้ำ (m MSL)

H_0 คือ ระดับน้ำที่ไม่มีการไหล (m MSL)

A,n ค่าคงที่ของแต่ละลุ่มน้ำย่อย

สมการแสดงความสัมพันธ์ระหว่างระดับน้ำและอัตราการไหลของสถานี X44 (รูปที่ 9) คือ

$$Q = 26.77(H + 0.33)^{1.32}, \quad -0.33 < H < 4.23$$

$$\text{และ} \quad Q = 35.58(H - 0.31)^{1.31}, \quad H > 4.23$$

ความสัมพันธ์ของแต่ละสถานีในลุ่มน้ำย่อยแสดงในตารางที่ 8