

บทที่ 4

สมมติฐานและการดำเนินการ

4.1 รูปจำลองในการศึกษา

รูปจำลองที่แสดงไว้ในรูป 4.1 เพื่ออธิบายขบวนการต่าง ๆ ที่มีผลต่อปริมาณของ RETURN FLOW โดยแบ่งออกเป็นระบบย่อย 3 ระบบ คือ ระบบของน้ำผิวดินชั้นบน ระบบของน้ำใต้ดินในสภาพอิ่มตัวและระบบการระเหยน้ำออก แต่ละระบบมีความเกี่ยวข้องและมีความสัมพันธ์กันโดยตลอด โดยอาศัยรูป 4.2 ที่แสดงรูปตัดทั่วไปของชั้นดิน ภายหลังจากที่ให้น้ำแก่พื้นที่โดยทางน้ำฝนหรือน้ำชลประทาน น้ำจะระเหยไปในอากาศและจะถูกระบายลงสู่ทางระเหยน้ำผิวดิน น้ำส่วนที่เหลือจะซึมลงดินในเขตของน้ำผิวดิน ในจำนวนนี้ส่วนหนึ่งจะถูกเก็บไว้ในดินชั้นนี้ตามความสามารถในการเก็บน้ำของดิน เพื่อใช้เป็นประโยชน์ต่อพืช

น้ำส่วนที่เหลือจะซึมลงดินชั้นนี้ลงสู่ชั้นน้ำใต้ดินหรือชั้นดินอึมน้ำ และจะถูกระบายออกมาสู่ลำน้ำธรรมชาติ (SURFACE WATER) เพื่อรักษาสภาพสมดุลย์ของธรรมชาติในเวลาต่อมาตามลำดับ

ปริมาณน้ำที่ไหลในระบบระเหยน้ำผิวดิน เมื่อรวมกับน้ำที่ซึมลงสู่ชั้นน้ำใต้ดิน เรียกว่าศักยภาพการไหลของปริมาณ RETURN FLOW (POTENTIAL RETURN FLOW) หรือ PRT

ปริมาณน้ำที่ไหลในระบบระเหยน้ำผิวดิน เมื่อรวมกับปริมาณน้ำที่ไหลออกจากชั้นน้ำใต้ดินในช่วงเวลาเดียวกัน คือ ปริมาณของ RETURN FLOW จริง (TOTAL RETURN FLOW) หรือ RTF

4.1.1 ระบบของน้ำผิวดิน (UNSATURATED FLOW SUBSYSTEM)

มีขอบเขตจากผิวดินจนถึงชั้นน้ำใต้ดิน พิจารณาการไหลของน้ำในทิศทางแนวตั้งเพียงทิศทางเดียว INPUT ของระบบย่อยนี้ได้แก่ ข้อมูลของ เวลาและปริมาณของน้ำฝนและน้ำชลประทาน รวมทั้งปริมาณการระเหยและคายน้ำของพืช (EVAPOTRANSPIRATION) ที่ปลูกในพื้นที่ สมมติฐานของระบบย่อยนี้ กำหนดให้คุณสมบัติต่าง ๆ ของดินคงที่

ได้แก่ ค่าความสามารถในการเก็บน้ำของดิน (ผลต่างของค่า FIELD CAPACITY และ WILTING POINT) การแพร่กระจายของความชื้นในดิน การเพิ่มหรือคายความชื้นของดิน มีค่าสม่ำเสมอเท่ากันตลอดพื้นที่ที่พิจารณา โดยไม่คำนึงถึงความดันไอน้ำในดินและการไหลของอากาศในดิน

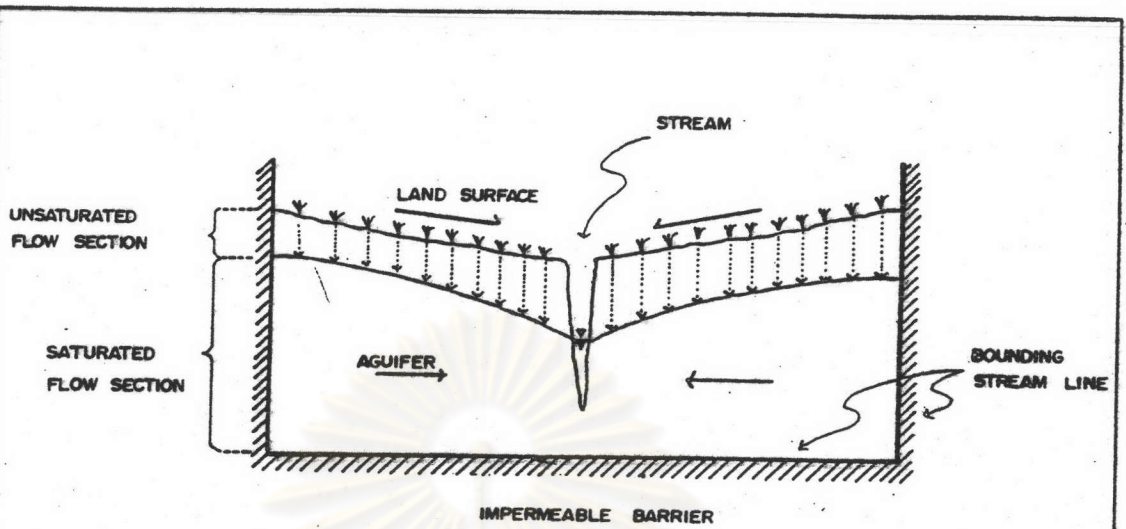
OUTPUT ของระบบย่อยนี้จะได้ปริมาณน้ำที่ซึมลึกลงชั้นน้ำใต้ดิน (DEEP PERCOLATION) หรือ DP. และปริมาณน้ำรวมที่เกิดเป็นน้ำท่า (SURFACE RUNOFF) หรือ SR ซึ่งเกิดจากการรั่วซึมของคลองชลประทาน น้ำทิ้ง น้ำระบายจากแปลงนาและอื่น ๆ

4.1.2 ระบบของน้ำใต้ดิน (SATURATED FLOW SUBSYSTEM)

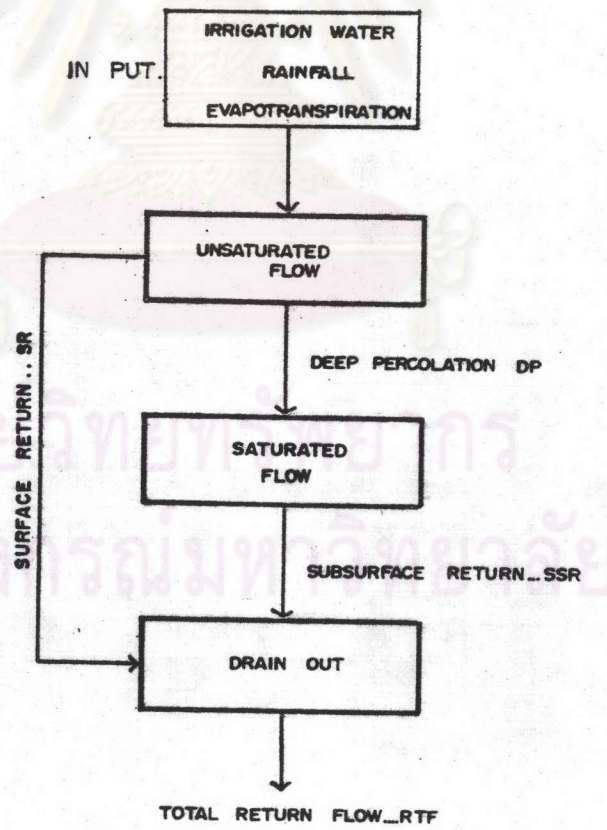
มีขอบเขตจากระดับของน้ำใต้ดินจนถึงชั้นตื้นน้ำ สมมติฐานของระบบนี้เกี่ยวกับคุณสมบัติของชั้นน้ำใต้ดิน เช่นค่าความสามารถในการให้น้ำซึมผ่าน ช่องว่างระหว่างเม็ดดิน มีค่าคงที่ตลอดทั้งชั้นดินและพื้นที่ชั้นตื้นน้ำข้างล่างอยู่ในแนวราบตลอดความกว้างยาวของพื้นที่หรือความหนาของชั้นดินมีค่าเท่ากันตลอด ทั้งนี้เพื่อให้สอดคล้องกันกับสมการคำนวณปริมาณการไหลของน้ำจากชั้นดินอ้อมน้ำซึ่งหาได้จากสมมติฐานของ DUPUIT กับชั้นน้ำที่มีคุณสมบัติเป็นเนื้อเดียวกันและมีความหนาเท่ากัน INPUT ของระบบย่อยนี้คือค่า DP. จากระบบย่อยแรก และมี OUTPUT เป็นค่าปริมาณน้ำระบายออกจากชั้นดิน (SUBSURFACE RETURN FLOW) หรือ SSR. ในช่วงเวลาใด ๆ การคำนวณไม่คำนึงถึงผลที่เกิดจาก CONVERGENCE และกำหนดให้น้ำใต้ดินที่มาจากแหล่งอื่นภายนอกมีค่าน้อยมาก

4.1.3 ระบบระบายน้ำออก (DRAIN OUT FLOW)

เป็นระบบย่อยที่อธิบายถึงผลรวมของ SR และ SSR ที่เกิดขึ้นในเวลาเดียวกัน ค่าการระเหยจากผิวนั้นถือว่ามีค่าน้อย เมื่อเทียบกับปริมาณน้ำในลำน้ำธรรมชาตินั้นทั้งหมด ปริมาณน้ำที่มาจากแหล่งอื่น ๆ ภายนอกระบบย่อย เช่น น้ำทิ้ง น้ำเสียจากโรงงานอุตสาหกรรม หมู่บ้าน มีค่าน้อยมากเช่นกัน OUTPUT ของระบบนี้ คือ ปริมาณ RETURN FLOW ทั้งหมด หรือ RTF



รูป 4.1 รูปตัดขวางแลดงภาคการระบายน้ำ



รูป 4.2 จำลองสำหรับการศึกษา RETURN FLOW

4.2 สมมติฐานของเวลา

การศึกษานี้ได้ใช้สมมติฐานของเวลาตามวิธีการของ HURLEY (1961) ในการคำนวณปริมาณ RETURN ที่เกิดขึ้น เป็นรายเดือน น้ำที่ซึมลึกจากผิวดินจะถือว่าลงสู่ชั้นน้ำใต้ดินทันทีและน้ำจากชั้นน้ำใต้ดินนี้ก็ถือว่า จะเริ่มถูกระบายออกสู่ลำน้ำเปิดโดยทันทีเช่นกัน แม้ว่าตามความจริงแล้ว น้ำจากทั้งสองแหล่งที่กล่าวต้องใช้เวลาย่าง เนื่องจากมีระยะทางระหว่างจุดหมายทั้งสอง สมมติฐานของ HURLEY (1961) กำหนดให้ปริมาณน้ำที่ซึมลึกทั้งหมดของเดือนจะไปถึงชั้นน้ำใต้ดินภายในเวลา $1/2$ เดือน และปริมาณน้ำที่ระบายออกจากชั้นน้ำทั้งหมดของเดือนเดียวกัน (ซึ่งเป็นผลมาจากปริมาณน้ำซึมลึก เฉพาะเดือนนั้น) จะเกิดขึ้นทันทีเมื่อ $1/2$ เดือนต่อมา ดังนั้น ช่วงเวลา t_1 ของสมการจะเกิดขึ้นเมื่อน้ำซึมลึกถึงชั้นน้ำใต้ดินแล้วและสิ้นสุดเมื่อ SSR ถึงลำน้ำธรรมชาติหรือเท่ากับ $1/2$ เดือน t_2 เท่ากับ $1 \ 1/2$ เดือน t_3 เท่ากับ $2 \ 1/2$ เดือน และอื่น ๆ ตามลำดับ เดือนทุกเดือนสำหรับการคำนวณถือว่าระยะเวลาเท่ากันหรือเท่ากับ $1/12$ ปี

4.3 ความถูกต้องในการสร้างรูปจำลอง

การสร้างรูปจำลองทางคณิตศาสตร์ขึ้นมา ก็เพื่อที่จะใช้เป็นตัวแทนของระบบทางธรรมชาติและเพื่อ เปรียบเทียบอธิบายพฤติกรรมที่เกิดขึ้นให้ใกล้เคียงกับความเป็นจริงที่สุด RIBBENS และ SHAFFER (1976) ให้ความเห็น เกี่ยวกับการคาดคะเนผลลัพธ์จากการสร้างรูปจำลองต่าง ๆ จะให้ความถูกต้องแม่นยำเพียงใด มักจะขึ้นอยู่กับความผันแปร 3 ประการใหญ่ ๆ ดังนี้

1. APPROXIMATION และสมมติฐานของรูปจำลอง ความผันแปรมีมาน้อยเพียงใดเป็นผลมาจากการขาดความรู้ความเข้าใจในวิทยาการต่าง ๆ ที่เกี่ยวข้อง โดยอาจจะเป็นเพราะขาดความรู้พื้นฐาน การขาดข้อมูลที่ต้องการหรือเกิดจากความละเอียดของผลลัพธ์ที่ต้องการ เป็นต้น

2. ความผันแปรของข้อมูลภาคสนาม โดยที่ระบบของธรรมชาติมักจะทำให้ความเปลี่ยนแปลงอยู่เสมอตามสภาพของสถานที่และเวลา ดังนั้นข้อมูลภาคสนามจะให้ความถูกต้องเพียงใดจึงขึ้นอยู่กับ การตัดสินใจและประสบการณ์ของผู้วิจัยศึกษาที่จะกำหนดขอบเขตและจำนวน

ข้อมูลที่ต้องการใช้ รวมทั้งทุนทรัพย์ในการศึกษาค้นคว้า

3. ความผันแปรของขบวนการ STOCHASTIC โดยเฉพาะทางด้านอุตุ-อุทกวิทยา เช่นขบวนการของฝน การแผ่รังสี อุณหภูมิ ฯลฯ ซึ่งยังคงให้ความผันแปรสูงมาก การทำนายผลของขบวนการนี้ยังคงทำให้ถูกต้องได้ยากในปัจจุบัน

4.4 การคำนวณหาปริมาณศักยภาพการไหลของ RETURN FLOW (PRT)

ปริมาณศักยภาพการไหลของ RETURN FLOW ของพื้นที่ชลประทาน หาได้จากผลต่างของน้ำชลประทานและน้ำฝนกับปริมาณน้ำที่พืชต้องการใช้เพื่อความเจริญเติบโต (ETc) และปริมาณน้ำสูญเสีย เนื่องจาก เหตุต่าง ๆ โดยข้อเท็จจริงที่ว่าพื้นที่เพาะปลูกพืชนั้นไม่ได้รับน้ำทั้งจากฝนและน้ำชลประทานโดยสม่ำเสมอทุก ๆ วัน ในบางวันอาจได้รับน้ำฝนแต่ไม่ได้รับน้ำชลประทาน บางวันอาจได้รับน้ำชลประทานแต่ไม่ได้รับน้ำฝน และในบางวันอาจได้รับทั้งน้ำฝนและน้ำชลประทานพร้อมกันหรือไม่ได้รับน้ำ เลยก็มี

โดย เหตุที่โครงการน้ำพอง-หนองหวายมิได้บันทึกปริมาณน้ำระบายน้ำท้ายแปลงนาหรือปลายคลองส่งน้ำ ดังนั้นจึงต้องตั้งสมมติฐานเพิ่มเติมว่า น้ำที่ได้รับจะถูกใช้หรือระบายออกจากโครงการ เกิดขึ้นภายในวันเดียวกัน ในบางวันที่โครงการได้รับน้ำมาก เกินความต้องการจะระบายน้ำส่วนเกินทิ้งออกไป เป็นจำนวนมาก ในขณะที่บางวันโครงการกลับได้รับน้ำน้อยกว่าที่ต้องการเสียอีก การพิจารณาการกระจายของข้อมูลน้ำฝนและน้ำชลประทาน เป็นรายวันจึงเป็นสิ่งจำเป็นสำหรับการคำนวณค่า PRT นอกเหนือไปจากการพิจารณา เฉพาะปริมาณน้ำราย เดือนที่ได้รับ เท่านั้น

4.4.1 น้ำชลประทาน

ข้อมูลที่ได้รับ เป็นปริมาณน้ำ เข้าคลองส่งน้ำสายใหญ่ทั้งสองฝั่งของโครงการจากทิวานฝ่ายหนองหวายสามารถส่งน้ำให้กับพื้นที่ฝั่งขวาติดต่อกันมาตั้งแต่เดือนกรกฎาคม 1970 สำหรับพื้นที่ฝั่งซ้ายได้รับน้ำจากคลองส่งน้ำ เฉพาะในฤดูฝนตั้งแต่ปี 1973 จนถึง 1975 จึงได้รับน้ำสำหรับการปลูกพืชในฤดูแล้งตลอดมา มีหน่วย เป็นลูกบาศก์ เมตร แต่ได้ถูกแปลงให้เป็นความสูงของน้ำคือพื้นที่ เฉพาะพื้นที่ที่ทำการปลูกพืชจริงตามที่กรมชลประทานได้บันทึกไว้เท่านั้น

4.4.2 น้ำฝน

มีการวัดปริมาณน้ำฝนรายวันของกลุ่มน้ำนี้จำนวนหลายสถานี แต่เพื่อทำการพิจารณา เฉพาะพื้นที่โครงการแล้วจะมี เพียงสองสถานีที่ครอบคลุมอยู่ ได้แก่ สถานีวัดอำเภอน้ำพอง และสถานีวัดอำเภอมืองขอนแก่นซึ่ง เป็นของกรมอุตุนิยมหาวิทยาลัยทั้งสองสถานี ให้ข้อมูลที่น่าเชื่อถือได้จนถึงปัจจุบัน มีสถานีวัดน้ำฝนของกรมชลประทานอยู่ที่อำเภทั้งสองนี้เช่นกัน แต่ข้อมูลที่ได้รับจากสถานีอำเภอน้ำพอง ได้ขาดช่วงไปหลายครั้ง (MISSING DATA) สำหรับสถานีอำเภอมืองขอนแก่น ให้ข้อมูลที่สอดคล้องกับของกรมอุตุนิยมหาวิทยาลัย และยังมีสถานีวัดน้ำฝนย่อย ๆ อยู่กระจัดกระจายในพื้นที่โครงการทั้งสองฝั่ง แต่ช่วงเวลาการจัดตั้งสถานีและการวัด เกิดภายหลังจาก เริ่มโครงการมาแล้วหลายปี

ฝนในแถบภูมิภาคนี้ มีความสัมพันธ์กันระหว่างสถานีวัดค่อนข้างต่ำ (MOAC, 1978) เนื่องจากการเกิดฝนในครั้งหนึ่ง ๆ มักเกิด เป็นหย่อม ในรัศมีประมาณ 50-100 กม. ดังนั้นตัวเลขของน้ำฝนรายวันของแต่ละสถานีวัดจึงมักจะไม่มีความแตกต่างกันค่อนข้างมากในวันเดียวกัน ปริมาณน้ำฝนที่ตกเฉลี่ยของโครงการหาโดยวิธีการรูปหลายเหลี่ยมของ THEISSEN ค่าสัมประสิทธิ์ของสถานีวัดอำเภอน้ำพองและอำเภอมืองขอนแก่นเท่ากับ 0.388 และ 0.612 ตามลำดับ (หาโดยการวัดจากแผนที่ 1:250,000 และ 1:50,000 โดยเครื่องมือวัด PLANIMETER)

4.4.3 ปริมาณน้ำที่พืชต้องการใช้

หาโดยวิธีการ DOORANBOS และ PRUITT จากข้อมูลการระเหยจากภาคระเหยชนิด CLASS "A" PAN ตามที่กล่าวรายละเอียดไว้ในภาคผนวก ค ตารางที่ ๑ ได้คำนวณค่าปริมาณน้ำที่พืชต้องการใช้ออกมาเป็นล้านลูกบาศก์เมตร โดยแยกพืชออกเป็น ข้าว พืชไร่และพืชผัก ตามจำนวนพื้นที่ที่ทำการปลูกในแต่ละเดือน และค่า ETC ที่ได้ถูกแปลงกลับออกมาเป็นหน่วยความสูงของน้ำโดยเฉลี่ยต่อวันของพื้นที่นั้น

4.4.4 ปริมาณน้ำซึมลึกลงดิน

ปริมาณน้ำที่ไหลซึมลึกลงดินในขณะที่พื้นที่ได้รับน้ำ ได้อาศัยผลลัพธ์ของสมชาย และคณะ (ฉบับร่าง, ม.ป.ท.) ซึ่งได้ทำการทดลองวัดค่าออกมาโดยตรงในภาคสนาม

โดยที่พื้นที่ทดลองนั้นอยู่ในสภาพที่ได้รับน้ำตลอดฤดูกาลปลูกโดยไม่มีวันที่พื้นที่นั้นขาดน้ำเลย (NO STRESS DAY) ได้ค่าเฉลี่ย 3.3 มม./วัน สำหรับการปลูกพืชฤดูฝนในช่วงเดือน มิถุนายนถึงเดือนพฤศจิกายน และค่าเฉลี่ย 3.8 มม./วัน สำหรับการปลูกพืชใน เดือนอื่น ๆ ตัวเลขที่แตกต่างกัน คณะผู้ศึกษาให้ความเห็นว่าเป็นเพราะในฤดูแล้งมีการเพาะ ปลูกกันน้อย อัตราส่วนของเส้นขอบเขตแปลงต่อพื้นที่ปลูกจึงมีมากกว่าในฤดูฝน ทำให้ เกิดการรั่วซึมทางด้านข้าง (LATERAL SEEPAGE) มีมากขึ้น การคำนวณปริมาณน้ำซึม ลงดินนี้จะถือว่าเกิดขึ้นเมื่อน้ำที่ได้รับมีมากกว่าน้ำที่พืชต้องการใช้ในวันนั้น เท่านั้น (น้ำซึม ลงดินมีค่าเท่ากับหรือมากกว่าศูนย์) ปริมาณน้ำที่เหลือจากการซึมลงดินตามค่าเฉลี่ยที่กล่าว ข้างต้นจะถือว่าถูกระบายออกจากพื้นที่โดยระบบระบายน้ำผิวดินทันที

4.4.5 ปริมาณน้ำที่สูญเสียไป เนื่องจากเหตุอื่น

ก. ปริมาณน้ำที่สูญเสียของน้ำฝน คณะกรรมการแม่โขง (MOKONG COMMITTEE) โดย U.S.B.R. (1966) และกระทรวงเกษตรและสหกรณ์ (MOAC, 1976) ให้คำแนะนำสำหรับภูมิภาคของภาคตะวันออกเฉียงเหนือว่าปริมาณของน้ำฝนที่ตกในหนึ่งวัน มีค่าน้อยกว่า 5 มม. จะถือว่าสูญหายไปหมด เนื่องจากการระเหยในอากาศ หรือค้างอยู่ ตามใบไม้ใบหญ้าบนผิวดิน (FOLIAGE LOSSES) น้ำฝนที่ตกไม่เกิน 10 มม. ในหนึ่งวันจะ ถือว่าสูญหายไปด้วยเหตุดังกล่าว 5 มม. ก่อนเสมอ

ข. ปริมาณน้ำที่สูญเสียของน้ำชลประทาน น้ำที่ส่งมาตามคลองส่งน้ำ ส่วนหนึ่งจะสูญหายไปเนื่องจากการระเหยจากผิวน้ำในคลอง การรั่วซึมออกตามรอยแตก ร้าว ของผนังคอนกรีตตาดคลองหรือตามอาคารชลประทาน นอกจากนี้ยังสูญเสียไป เนื่องจากการ ชักน้ำออกจากคลองก่อนที่จะส่งให้กับพื้นที่รับน้ำโดยราษฎร เพื่อใช้ประโยชน์ในการ เกษตรหรือ เพื่อการอุปโภค บริโภคภายในหมู่บ้านที่อยู่ใกล้เคียงกับแนวคลองส่งน้ำ กรมชลประทาน (RID, 1978) เสนอแนะให้ใช้ค่าความสูญเสีย เนื่องจาก เหตุดังกล่าวข้างต้นประมาณ 5 % ของปริมาณน้ำที่ส่ง เข้าคลองส่งน้ำสายใหญ่

นอกจากนี้สำหรับคลองส่งน้ำฝั่งขวาซึ่งต้องสนับสนุนปริมาณน้ำบางส่วน ให้ กับการประปาขอนแก่นและการประปามหาวิทยาลัยขอนแก่นอีกด้วย เฉลี่ย 0.35 และ 0.05 ล้าน ลบ.ม./เดือน ตามลำดับ (NEA, 1978)

ปริมาณศักยการไหลของ RETURN FLOW เป็นผลรวมของน้ำที่ซึมลงดิน กับน้ำที่ถูกระบายออกจากโครงการ เป็นที่แน่นอนว่า น้ำจากทั้งสองแหล่งจะมีปริมาณน้ำ น้อยที่สุดไม่ต่ำกว่าศูนย์ เนื่องจากวันที่มีน้ำมากจนเหลือใช้ น้ำจะถูกระบายออกไปจนหมด ตามสมมติฐาน เมื่อเกิดวันที่น้ำไม่พอกับความต้องการ จึงไม่สามารถนำเอาน้ำที่เหลือใช้ ของวันก่อน ๆ กลับมาใช้ได้อีก ในทางปฏิบัติ น้ำที่ไหลระบายออกจากโครงการจะลงสู่ ลาน้ำพองหรือลำห้วยสาขาได้ในเดือนนั้น ๆ แต่น้ำที่ไหลซึมลงดินไม่อาจซึกลงไปได้อาจจะไหล สู่ลำน้ำพองจนหมดได้ในช่วงเวลาเท่าไร ทั้งนี้จะขึ้นอยู่กับคุณสมบัติและลักษณะของชั้นดินได้ พื้นที่เพาะปลูกนั้น ตัวแปรที่สำคัญคือ ค่าความสามารถให้น้ำซึมผ่านได้ ช่องว่างระหว่าง เม็ดดิน และคววาลิกของชั้นที่บ่มน้ำใต้พิวดิน ดังนั้นปริมาณศักยการไหลของ RETURN FLOW จึง เป็นตัว เลขที่บ่งถึงปริมาณน้ำที่ออกจากโครงการภายในช่วงเวลานั้น แต่มิใช่ปริมาณน้ำ ที่ไหลลงสู่ผิวหน้า เปิด (OPEN SURFACE) ของลำน้ำธรรมชาติในช่วง เวลานั้น

ศูนย์วิทยทรัพยากร
จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย