



แบบจำลองเพื่อการประเมินค่า API วิกฤติสำหรับการเตือนภัยดินถล่ม

Critical API Model for Landslide Warning

วรรัชร์ โตวิวัฒน์ (WORAWAT THOWIWAT)¹

สุทธิศักดิ์ ศรลัมพ์ (SUTTISAK SORALUMP)²

¹ วิศวกรปฐพี (w_thowiwat@yahoo.com) ¹ผู้ช่วยศาสตราจารย์ (Soralump_s@yahoo.com)

ศูนย์วิจัยและพัฒนาวิศวกรรมปฐพีและฐานราก ภาควิชาวิศวกรรมโยธา มหาวิทยาลัยเกษตรศาสตร์

บทคัดย่อ : ค่า API (ดัชนีความชื้นของดิน) วิกฤติเพื่อการเตือนภัยดินถล่มถูกจำลองโดยใช้หลักวิธีทางวิศวกรรม โดยศึกษาเสถียรภาพของลาดตัดที่เปลี่ยนไปเมื่อระดับความอิ่มตัวของดินเพิ่มขึ้น เสมือนการจำลองสภาพผนังในพื้นที่เสี่ยงภัยดินถล่ม ในห้องปฏิบัติการได้ทำการทดสอบ KU-MDS Shear ของตัวอย่างดินคงสภาพที่เก็บจากพื้นที่เสี่ยงภัยดินถล่ม แล้วทำการวิเคราะห์เสถียรภาพของลาดตัดแบบลาดอนันต์ที่ความลาดชันต่างๆ เพื่อหาความหนาวิกฤติของแต่ละความลาดชัน สุดท้ายสร้างเป็นแบบจำลองของกำลังรับแรงเนื่องของดินเพื่อไปวิเคราะห์หาค่า API (ดัชนีความชื้นของดิน) วิกฤติของแต่ละพื้นที่

ABSTRACT : Critical API (Antecedent Precipitation Index) for Landslide Warning is modeled by engineering method by studying the stability of slope when degree of saturation increases. In laboratory, KU-MDS Shear Test is performed on the undisturbed samples from landslide hazard area. Stability of slope is then investigated using infinite slope concept to estimate critical thickness of each slope gradient. Therefore, the model of soil shear strength is able to evaluate critical API (Antecedent Precipitation Index) of the landslide area.

KEYWORDS : Landslide, Antecedent Precipitation Index, API_{cr}, Landslide Engineering

1. บทนำ

การเตือนภัยด้านน้ำท่วมและดินถล่มในหลายๆ หน่วยงานนิยมใช้ค่าน้ำฝนเป็นเกณฑ์สำหรับการเตือนภัยน้ำท่วม และดินถล่ม อาทิเช่น กรมอุตุนิยมวิทยา กรมพัฒนาที่ดิน กรมป่าไม้ และ กรมทรัพยากรน้ำ เป็นต้น ซึ่งแต่ละหน่วยงานมีการศึกษา ปัจจัยของน้ำฝนและได้ค่าเกณฑ์ของน้ำฝนที่แตกต่างกันออกไป ทั้งนี้ขึ้นอยู่ของการใช้ค่าน้ำฝนในการเตือนภัยคือ ข้อมูลน้ำฝนเป็นตัวแทนของก้อนเมฆที่ครอบคลุมพื้นที่บริเวณกว้างจึงทำให้สามารถเตือนภัยในพื้นที่บริเวณกว้างได้ ดังนั้นผู้วิจัยจึงได้ทำการศึกษาและสร้างแบบจำลองการวิเคราะห์เพื่อหาค่าน้ำฝน สะสมวิกฤติ สำหรับใช้ในการกำหนดระดับของการเตือนภัยใน

พื้นที่เสี่ยงภัยน้ำท่วมและดินถล่ม เนื่องจากหน่วยงานต่างๆ มีสถานะน้ำฝนอยู่แล้วขาดแต่เพียงเกณฑ์หรือวิธีการกำหนดเกณฑ์ค่าน้ำฝนวิกฤติที่เหมาะสม

2. การประมาณค่า API_{cr} โดยใช้ความสัมพันธ์ทางความอิ่มตัวของดิน

ค่าดัชนีความชื้นของดิน (Antecedent Precipitation Index: API) เป็นค่าที่บ่งบอกถึงปริมาณน้ำในชั้นดินที่ดินอุ่มน้ำไว้ ณ เวลาใด ๆ ซึ่งสามารถประเมินได้โดยอาศัยปัจจัยความชื้นในดิน (Soil moisture) กับปริมาณน้ำฝนที่ตกในแต่ละวันหรือแต่ละช่วงเวลา (กรมทรัพยากรน้ำ, 2548) โดยอาศัยความสัมพันธ์ของ Linsley et. al. (1949) ดังสมการที่ 1



$$API_t = (K_t \times API_{t-1}) + P_t \quad (1)$$

เมื่อ API_t = ค่า API ณ เวลาใดๆ (t) (มม.)

API_{t-1} = ค่า API ของเวลาก่อนหน้า ($t-1$) (มม.)

P_t = ค่าปริมาณน้ำฝน ณ เวลาใดๆ (t) (มม.)

K = ค่าคงที่คุณลักษณะ เวลาใดๆ

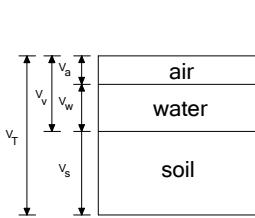
ค่า K หาได้จากการสัมพันธ์ของ Chodhury and Blanchard (1983) ดังสมการที่ 2

$$K_t = \exp(-E_t / W) \quad (2)$$

เมื่อ E_t = การรายระเหย ณ เวลาใดๆ

W = ความชื้นในดินที่สามารถระเหยได้ (ม.ม.)

สำหรับการศึกษานี้ได้เสนอวิธีคำนวณหาค่าปริมาณน้ำในมวลดิน ณ เวลาใดๆ หรือค่า API_t โดยใช้ความสัมพันธ์ทางฟิสิกส์ของดินแทนการตรวจวัดจากเครื่องมือวัดน้ำฝน ค่าดังกล่าวเป็น API ณ เวลาใดๆ หรือ ณ Discrete time ใดๆ ที่ไม่มีโอกาสของการระเหยหรือซึมลงของน้ำเข้าหรือออกจากรากมวลดิน โดยหาได้จากการความสัมพันธ์ของระดับความอิ่มตัว ซึ่งปริมาณน้ำที่ได้จะมีค่าสูงหรือต่ำขึ้นอยู่กับปริมาณช่องว่างในมวลดินหรือความพรุนของดินและความหนาของชั้นดิน ภาพที่ 1 แสดงส่วนประกอบของมวลดินนั้นสามารถหาค่าปริมาณน้ำหรือ API_t ได้ดังแสดง ความสัมพันธ์จากสมการที่ 3 ถึงสมการที่ 10



ภาพที่ 1 ผังแสดงส่วนประกอบของดิน

ความสัมพันธ์ระหว่างส่วนต่างๆ ของมวลดิน

$$1. \text{ ความพรุน(Porosity); } n = \frac{V_v}{V_T} \quad (3)$$

$$2. \text{ Volumetric water content; } \theta = \frac{V_w}{V_T} \quad (4)$$

$$3. \text{ ระดับความอิ่มตัว } S_r = \frac{V_w}{V_v} \quad (5)$$

$$V_v = nV_T \text{ (สมการที่ 3)} \quad (6)$$

$$V_w = \theta V_T \text{ (สมการที่ 4)} \quad (7)$$

ดังนั้นนำสมการที่ 4 และ 5 แทนค่าลงในสมการที่ 3 จะได้

$$S_r = \frac{\theta V_T}{nV_T} \quad (8)$$

$$\text{หรือ } \theta = nS_r \quad (9)$$

จากสมการที่ 9 สามารถนำไปหาค่า API ได้จากความสัมพันธ์ดังสมการที่ 10

$$API_t = nS_r T \quad (10)$$

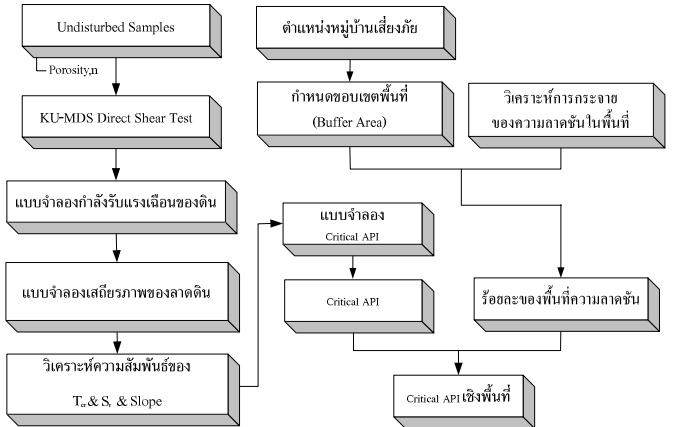
เมื่อ S_r = ระดับความอิ่มตัวของดิน

T = ความหนาของชั้นดิน

3. การหาค่า API วิกฤต (API_{cr}) โดยวิธีทางปฐมภิภาค

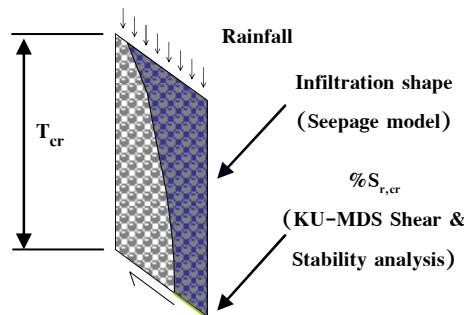
ค่า API_{cr} สามารถคำนวณได้จากสมการที่ 11 ซึ่งมีตัวแปรสำคัญในการคำนวณอยู่ 3 ส่วน คือ ค่าความพรุนของดิน (porosity, n) ซึ่งได้จากการคำนวณของอัตราส่วนช่องว่าง (Void ratio, e) ของตัวอย่างที่เก็บแบบคงสภาพ ระดับความอิ่มตัวของดินวิกฤต (Critical Degree of saturation, $S_{r,cr}$) และความหนาวิกฤตของชั้นดิน (Critical thickness, T_{cr}) ขั้นตอนการได้มาซึ่งค่าดังกล่าวแสดงดังแผนภูมิภาพที่ 2 โดยความหมายของระดับวิกฤตคือ ปริมาณความชื้นและความหนาของดินที่ทำให้อัตราส่วนความปลดล็อกของลักษณะนั้นต่ำกว่า 1.0 (สูตรที่ 5 ก็ได้แล้วนะ, 2550) ในภาพที่ 3 แสดงแบบจำลองตามหลักการดังกล่าว

$$API_{cr} = n \cdot S_{r,cr} \cdot T_{cr} \quad (11)$$



ภาพที่ 2 การหาค่าดัชนีความชื้นชั้นของดินวิกฤตซึ่งพื้นที่

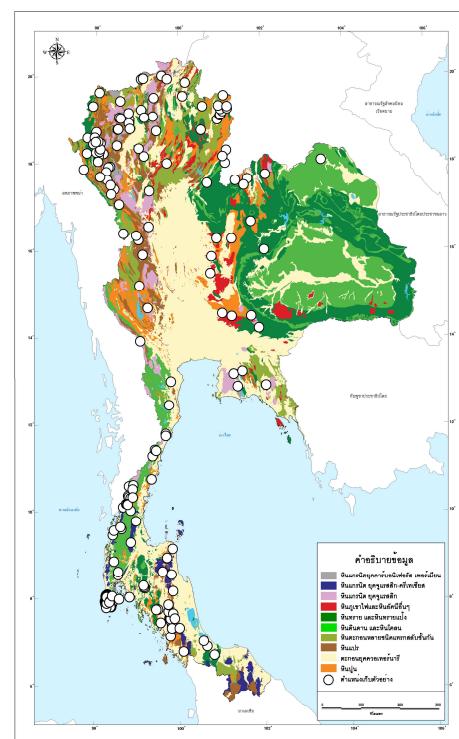
ทั้งนี้งานวิจัยนี้ได้เสนอวิธีการวิเคราะห์ด้วยความซึ่งชื้น วิกฤติ โดยเปลี่ยนความหนาของการพินบดิของชั้นดินตามความลาดชัน ทำให้ได้ค่า API_{cr} ต่างๆ ตามความลาดชัน ซึ่งน่าจะมีความถูกต้องมากกว่าการวิเคราะห์โดยการกำหนดความหนาของ การพินบดิ



ภาพที่ 3 แบบจำลองการวิเคราะห์ API_{cr}

ที่มา: (สุทธิศักดิ์และคณะ, 2550)

สำหรับการทดสอบการเปลี่ยนแปลงกำลังรับแรงเนื่อง ของดินเมื่อความชื้นเปลี่ยนไป ดำเนินการโดยการเก็บตัวอย่าง Undisturbed จำนวน 307 ตัวอย่าง โดยใช้ชุดเก็บตัวอย่าง KU-Miniature Sampler (วารการและคณะ, 2546, 2548) ในตำแหน่ง หมู่บ้านเลียงภัยน้ำท่วม-ดินคลุ่มทั่วประเทศ โดยจำแนกการเก็บตัวอย่างตามชุดหินทางธรณีวิทยาที่จำแนกตามโภการสเกิดดินคลุ่ม 8 กลุ่มหิน (Soralump and Kunsuwan, 2006) ดังภาพที่ 4 ตัวอย่าง ดินคงสภาพดังกล่าวสามารถนำมาคำนวณหาค่าความพรุน (Porosity, n) และทดสอบ KU-MDS Shear (วารการและคณะ, 2546, 2548)

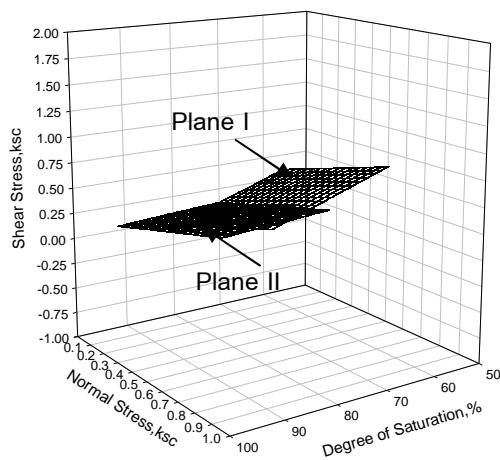


ภาพที่ 4 ตำแหน่งตัวอย่างในการศึกษาตามชุดหินทางธรณีวิทยา

ที่มา: (Soralump and Kulsuwan, 2006)

การทดสอบคุณสมบัติด้านกำลังรับแรงเนื่องของดิน สำหรับตัวอย่างดินที่เก็บแบบคงสภาพ ทำการทดสอบโดยใช้ เครื่องมือทดสอบกำลังรับแรงเนื่องแบบเดือนตรง (Direct shear test) ซึ่งการทดสอบจะทำการศึกษาเพื่อหาความสัมพันธ์ของ กำลังรับแรงเนื่องเมื่อปริมาณความชื้นในดินเปลี่ยนแปลงไป เรียกการทดสอบว่า KU-MDS Shear โดยกำหนดสภาพระดับ ความอิ่มตัวของตัวอย่างไว้สำหรับการทดสอบคือ ระดับความ อิ่มตัวที่ 60%, 80% และ 100% ผลการทดสอบ KU-MDS Shear สามารถนำไปใช้คาดการณ์และวิเคราะห์ความมั่นคงของดิน ที่เปลี่ยนไปตามความชื้น โดยนำข้อมูลผลการทดสอบมาสร้าง กราฟความสัมพันธ์ในระบบ 3 แกน ดังภาพที่ 5

จากการวิเคราะห์ความสัมพันธ์ในระบบ 3 แกนสามารถ หาสมการความคูมในการวิเคราะห์สอดคล้องของความดินของดิน ที่สลายตัวจากหินแต่ละกลุ่มได้ ซึ่งได้จากการศึกษาในงานวิจัย ข้างเคียง



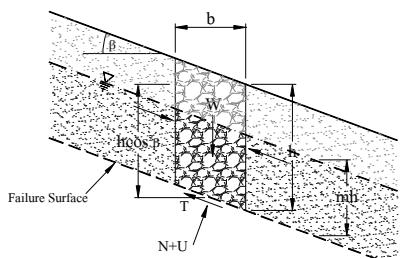
ภาพที่ 5 ลักษณะรูปแบบของสมการหักส่องระนาบ

ในการวิเคราะห์ความมั่นคงเรารสามารถ ทำการคำนวณ กำลังรับแรงเนื่องจากสมการความคุณทั้งสองสมการ แล้ว พิจารณาเลือกค่าของสมการที่ให้กำลังรับแรงเนื่องที่สูงกว่าจาก สมการระนาบทั้งสองเป็นสมการที่ใช้คำนวณเพื่อหาอัตราส่วน ความปลดภัยของลาดคิน

3.1 แบบจำลองเสถียรภาพของลาดคิน

การวิเคราะห์ความมั่นคงของลาดคิน ทำโดยวิธีวิเคราะห์ แบบลาดคินอนันต์(Infinite Slope) เพื่อหาความสัมพันธ์ระหว่าง ความหนาของชั้นดินบนความลาดชันต่างๆ กับระดับความ อิ่มตัวของน้ำในมวลดินที่เปลี่ยนไปจากผลการทดสอบ KU-MDS Shear โดยกำหนดให้อัตราส่วนความปลดภัย (Factor of Safety) ของพื้นที่ลาดชันเท่ากับ 1.0 การวิเคราะห์เสถียรภาพ ด้วยวิธี Infinite Slope แสดงในภาพที่ 6 และสมการการ วิเคราะห์ดังสมการที่ 12

$$F.S. = \frac{c' + h \cos^2 \beta \tan \phi' [(1-m)\gamma' + m(\gamma_{sat} - \gamma_w)] + S_r \tan \alpha}{h \sin \beta \cos \beta [(1-m)\gamma' + m\gamma_{sat}]} \quad (12)$$



ภาพที่ 6 หน้าตัดการวิเคราะห์เสถียรภาพด้วยวิธี Infinite Slope
ที่มา: บรรพต (2548)

ในงานวิจัยนี้การวิเคราะห์เสถียรภาพด้วยวิธี Infinite Slope ได้ตั้งสมมติฐานไว้ดังนี้

1. วิเคราะห์เสถียรภาพของลาดคิน โดยใช้แบบจำลอง กำลังรับแรงเนื่องประเกทแรงดันประสิทธิผล (Effective Stress Analysis)
2. ปริมาณความชื้นมีค่าสมำเสมอเท่ากันทั้งหน้าตัด
3. วิเคราะห์เปรียบเทียบกรณีที่ระดับน้ำใต้ดินอยู่ที่ผิว ดินและกรณีที่ระดับน้ำใต้ดินอยู่ต่ำมากๆ

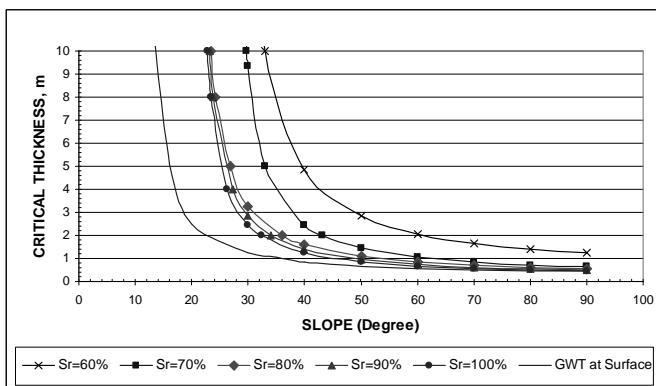
3.2 การวิเคราะห์ความสัมพันธ์ของความหนาวิกฤต (T_{cr})

แบบจำลองการวิเคราะห์สร้างโดยใช้สมการควบคุม จากความสัมพันธ์ในระบบ 3 แกน โดยวิเคราะห์หาความหนา ของชั้นดินที่แต่ละความลาดชันของแต่ละระดับความอิ่มตัวที่ทำ ให้ค่าอัตราส่วนความปลดภัยเท่ากับ 1.0 ดังนั้นสมการการหา อัตราส่วนความปลดภัยจึงมีการเปลี่ยนแปลงจากเดิม เป็น สมการที่ได้จากการวิเคราะห์และหาความสัมพันธ์ในระบบ 3 แกนแทน โดยสมการที่ 13 ใช้วิเคราะห์กรณีที่ระดับน้ำใต้ดินอยู่ที่ ผิวดิน และสมการที่ 14 ใช้วิเคราะห์กรณีที่ระดับน้ำใต้ดินอยู่ต่ำ กว่าผิวน้ำเคลื่อนพัง

$$F.S. = \frac{\tau_0 + b\sigma' - aS_r}{h\gamma_{sat} \sin \beta} \quad (13)$$

$$F.S. = \frac{\tau_0 + b\sigma' - aS_r}{h\gamma_r \sin \beta} \quad (14)$$

ผลการวิเคราะห์นำมาสร้างความสัมพันธ์ระหว่างความ หนาของชั้นดินวิกฤต, ความลาดชันและระดับความอิ่มตัว ซึ่ง ความหนาของชั้นดินในแต่ละความลาดชันเป็นส่วนสำคัญที่จะ นำไปใช้สำหรับการคำนวณหาปริมาณน้ำสะสมวิกฤตในมวลดิน หรือค่า API_{cr} ดังตัวอย่างผลการวิเคราะห์ของคินกลุ่มที่ 1 ตาม ภาพที่ 7

ภาพที่ 7 ตัวอย่างความสัมพันธ์ระหว่าง T_{cr} , Slope และ $S_{r,cr}$

3.3 แบบจำลอง Critical API

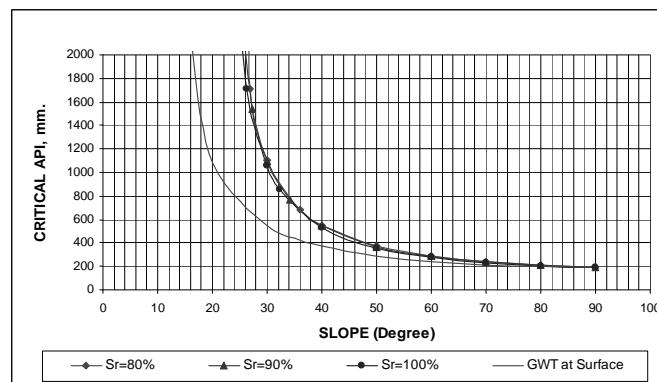
ค่า API_{cr} สามารถคำนวณได้จากสมการที่ 11 โดยตัวอย่างการคำนวณใช้กรณิของหมู่บ้านเด่น ต.บ้านหลวง อ. จอมทอง จ.เชียงใหม่ ซึ่งเป็นดินที่สลายตัวจากหินกลุ่มที่ 1 โดยค่าความพรุน (Porosity, n) ของดินบริเวณหมู่บ้านนี้มีค่าเท่ากับ 0.49 การคำนวณค่า API_{cr} จากสมการที่ 11 แสดงดังตารางที่ 1 โดยภาพที่ 8 แสดงความสัมพันธ์ค่า API_{cr} ของแต่ละความลาดชันของหมู่บ้านดังกล่าว ทั้งนี้สมการของแบบจำลองการคำนวณค่า API_{cr} ของดินที่สลายตัวจากหินทั้ง 8 กลุ่มแสดงดังสมการที่ 15 ถึงสมการที่ 28 ตามลำดับ โดยจากการดังกล่าว เราสามารถหาค่า API_{cr} ตามแน่งใดๆ ได้ หากทราบข้อมูลชนิดชุดหิน, อัตราส่วนซ่องว่างในมวลดิน, ความหนาแน่นแห้งและความถ่วงจำเพาะซึ่งตัวแปรดังกล่าวข้างต้นเป็นตัวแปรพื้นฐานที่สามารถวิเคราะห์ได้โดยง่ายทั้งสิ้น

การคำนวณค่า API_{cr} สำหรับดินที่สลายอยู่กับที่จากหินกลุ่มต่างๆ จากสมการ ซึ่งแบ่งการคำนวณออกเป็น 2 ลักษณะคือสำหรับดินที่สลายอยู่กับที่จากหินกลุ่มที่ 1 และ 8 ใช้กรณิที่ระดับความอิ่มตัวร้อยละ 80, 90 และ 100 ใน การคำนวณโดยที่ระดับความอิ่มตัวร้อยละ 80 เลือกใช้ค่า API_{cr} ที่มีค่ามากกว่าแล้วนำไปหาค่าเฉลี่ยร่วมกับค่าที่คำนวณได้จากการระดับความอิ่มตัวร้อยละ 90 และ 100 และสำหรับดินที่สลายอยู่กับที่จากหินกลุ่มที่ 2, 3, 4, 5, 6 และ 7 ใช้กรณิที่ระดับความอิ่มตัวร้อยละ 90 ใน การคำนวณ โดยการคำนวณทั้งสองกรณีหากทราบค่าตัวแปรพื้นฐานของดินอันได้แก่ ค่าอัตราส่วนซ่องว่างในมวลดิน, ความหนาแน่นแห้งของดิน, ค่าความถ่วงจำเพาะของดินและองศาความลาดชันของลาดดินแล้วแทนค่าลงในสมการของการ

คำนวณค่า API_{cr} ของแต่ละดินที่สลายอยู่กับที่จากหินกลุ่มต่างๆ ได้

ตารางที่ 1 ตัวอย่างผลการคำนวณ API_{cr} ของดินจากหมู่บ้านเด่น ต.บ้านหลวง อ.จอมทอง จ.เชียงใหม่

กรณีระดับน้ำไดคินอยู่ต่ำมากๆ ($S_r=80\%$)			กรณีระดับน้ำไดคินอยู่ต่ำๆ ที่คิดว่า	
Slope (Degree)	Thickness (m.)	API_{cr} (mm)	Thickness (m.)	API_{cr} (mm)
27.5	4.55	1782	1.50	735
32.5	2.63	1028	1.12	549
37.5	1.8	705	0.94	460
42.5	1.45	568	0.81	397
47.5	1.2	470	0.71	348
52.5	1.0	391	0.64	313
60	0.74	290	0.56	277
70	0.71	276	0.50	245
80	0.62	244	0.46	225
90	0.57	224	0.44	216

ภาพที่ 8 ความสัมพันธ์ของค่า API_{cr} กับความลาดชันของดินที่สลายตัวจากหินกลุ่มที่ 1

กลุ่มที่ 1 ดินที่สลายอยู่กับที่จากหินแกรนิตภูเขาอนิเฟอรัส-เพอร์เมียน

$$API_{cr1,0.8} = \frac{0.8e}{1+e} \left[\frac{0.00808}{\gamma_d (1 + \frac{0.8e}{Gs}) (\sin \beta - 0.4985 \cos \beta)} \right] \quad (15)$$

$$API_{cr2,0.8} = \frac{0.8e}{1+e} \left[\frac{0.10542}{\gamma_d (1 + \frac{0.8e}{Gs}) (\sin \beta - 0.3725 \cos \beta)} \right] \quad (16)$$

$$API_{cr,0.9} = \frac{0.9e}{1+e} \left[\frac{0.09496}{\gamma_d (1 + \frac{0.9e}{Gs}) (\sin \beta - 0.3725 \cos \beta)} \right] \quad (17)$$

$$API_{cr,1.0} = \frac{e}{1+e} \left[\frac{0.0845}{\gamma_d (1 + \frac{e}{Gs}) (\sin \beta - 0.3725 \cos \beta)} \right] \quad (18)$$

กลุ่มที่ 2 ดินที่ผู้ชายอยู่กับที่จากหินแกรนิตยุคจูแรสสิก-ครีเทเชียส

$$API_{cr,0.9} = \frac{0.9e}{1+e} \left[\frac{0.07163}{\gamma_d (1 + \frac{0.9e}{Gs}) (\sin \beta - 0.3872 \cos \beta)} \right] \quad (19)$$

กลุ่มที่ 3 ดินที่ผู้ชายอยู่กับที่จากหินแกรนิตยุคจูแรสสิก

$$API_{cr,0.9} = \frac{0.9e}{1+e} \left[\frac{0.08853}{\gamma_d (1 + \frac{0.9e}{Gs}) (\sin \beta - 0.4570 \cos \beta)} \right] \quad (20)$$

กลุ่มที่ 4 ดินที่ผู้ชายอยู่กับที่จากหินภูเขาไฟและหินอัคนีอื่นๆ

$$API_{cr,0.9} = \frac{0.9e}{1+e} \left[\frac{0.12202}{\gamma_d (1 + \frac{0.9e}{Gs}) (\sin \beta - 0.5076 \cos \beta)} \right] \quad (21)$$

กลุ่มที่ 5 ดินที่ผู้ชายอยู่กับที่จากหินทราย และหินทรายปะปัง

$$API_{cr,0.9} = \frac{0.9e}{1+e} \left[\frac{0.10157}{\gamma_d (1 + \frac{0.9e}{Gs}) (\sin \beta - 0.4617 \cos \beta)} \right] \quad (22)$$

กลุ่มที่ 6 ดินที่ผู้ชายอยู่กับที่จากหินดินดาน และหินโคลน

$$API_{cr,0.9} = \frac{0.9e}{1+e} \left[\frac{0.15629}{\gamma_d (1 + \frac{0.9e}{Gs}) (\sin \beta - 0.4263 \cos \beta)} \right] \quad (23)$$

กลุ่มที่ 7 ดินที่ผู้ชายอยู่กับที่จากหินตะกอนหอยชนิดแทรกสารอันตราย

$$API_{cr,0.9} = \frac{0.9e}{1+e} \left[\frac{0.0557}{\gamma_d (1 + \frac{0.9e}{Gs}) (\sin \beta - 0.5960 \cos \beta)} \right] \quad (24)$$

กลุ่มที่ 8 ดินที่ผู้ชายอยู่กับที่จากหินแปร

$$API_{cr,1.0} = \frac{0.8e}{1+e} \left[\frac{0.10152}{\gamma_d (1 + \frac{0.8e}{Gs}) (\sin \beta - 0.4607 \cos \beta)} \right] \quad (25)$$

$$API_{cr,2.0} = \frac{0.8e}{1+e} \left[\frac{0.09624}{\gamma_d (1 + \frac{0.8e}{Gs}) (\sin \beta - 0.5349 \cos \beta)} \right] \quad (26)$$

$$API_{cr,0.9} = \frac{0.9e}{1+e} \left[\frac{0.07732}{\gamma_d (1 + \frac{0.9e}{Gs}) (\sin \beta - 0.5349 \cos \beta)} \right] \quad (27)$$

$$API_{cr,1.0} = \frac{e}{1+e} \left[\frac{0.0584}{\gamma_d (1 + \frac{e}{Gs}) (\sin \beta - 0.5349 \cos \beta)} \right] \quad (28)$$

เนื่องจากพื้นที่เสี่ยงภัยของการเกิดธารน้ำพิบัติกันน้ำ มีความลาดชันที่หลากหลาย (Multi Slope) ทำให้ค่า API_{cr} มีหลายค่าตามความลาดชันในพื้นที่นั้นๆ การพิจารณาค่า API_{cr} ให้สอดคล้องกับพื้นที่ ดำเนินการโดยพิจารณาลักษณะของความลาดชันในพื้นที่ศึกษา เพื่อนำมาใช้ถ่วงน้ำหนักพื้นที่ความลาดชัน การวิเคราะห์ข้อมูลเชิงพื้นที่ เริ่มจากดำเนินการลงตำแหน่งข้อมูลหมู่บ้านเสี่ยงภัยค่อนล้มที่ได้ทำการเก็บตัวอย่างดินแบบงอกสภาพบนแผนที่ประเทศไทย แล้วนำข้อมูลของความลาดชันซ้อนกับข้อมูลตำแหน่งหมู่บ้าน กำหนดขอบเขตพื้นที่อุบเป็นรัศมี (Buffer Area) โดยรอบจากตำแหน่งหมู่บ้าน แล้วใช้วิธีการซ้อนทับกัน (Intersect) ดังภาพที่ 9ก. และ 9บ. ตามลำดับ หลังจากนั้นคำนวณหาร้อยละของพื้นที่แต่ละองศาความลาดชันตามขนาดของขอบเขตพื้นที่

การคำนวณค่าดัชนีความชุ่มชื้นของดินวิกฤต โดยการถ่วงน้ำหนักพื้นที่ของความลาดชันคำนวณได้จากการที่ 29 ดังต่อไปนี้

$$API_s = f(slope, saturation)$$

$$API_{ave} = \frac{\sum_{j=1}^m \sum_{i=1}^n [API_{si} \times \% Area_{si}]_{Sr\% j}}{m} \quad (29)$$

When;

API_{ave} ดัชนีความชุ่มชื้นของดินวิกฤตเฉลี่ย

API_{si} ดัชนีความชุ่มชื้นของดินวิกฤตของความลาดชันใดๆ

% Area_{si} ร้อยละพื้นที่ช่วงของความลาดชันนั้นๆ

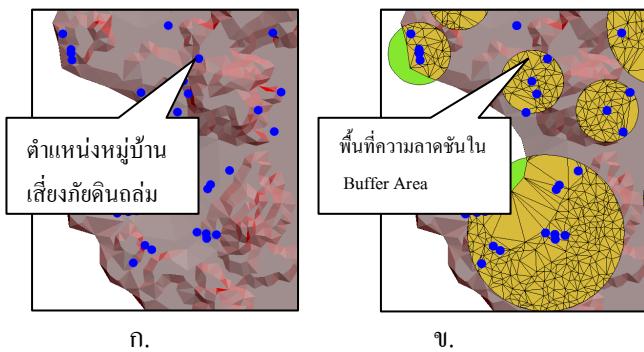
Sr% j ระดับความอิ่มตัวของดินใดๆ

n จำนวนช่วงของความลาดชัน

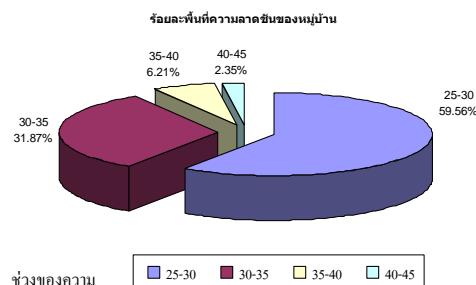
m จำนวนระดับความอิ่มตัวของดิน

ตัวอย่างการวิเคราะห์ค่า API_{cr} โดยใช้ค่าเฉลี่ยของแต่ละช่วงความลาดชันในการคำนวณ จากแผนภูมิความสัมพันธ์ของร้อยละของพื้นที่ความลาดชันกับช่วงของความลาดชันแสดงดังภาพที่ 10 โดยการคำนวณหาค่า API_{cr} ของดินโดยวิธีการถ่วงน้ำหนักพื้นที่ความลาดชันแสดงผลการคำนวณ ดังตารางที่ 2

3.4 การวิเคราะห์เพื่อหาค่า Critical API ใช้พื้นที่



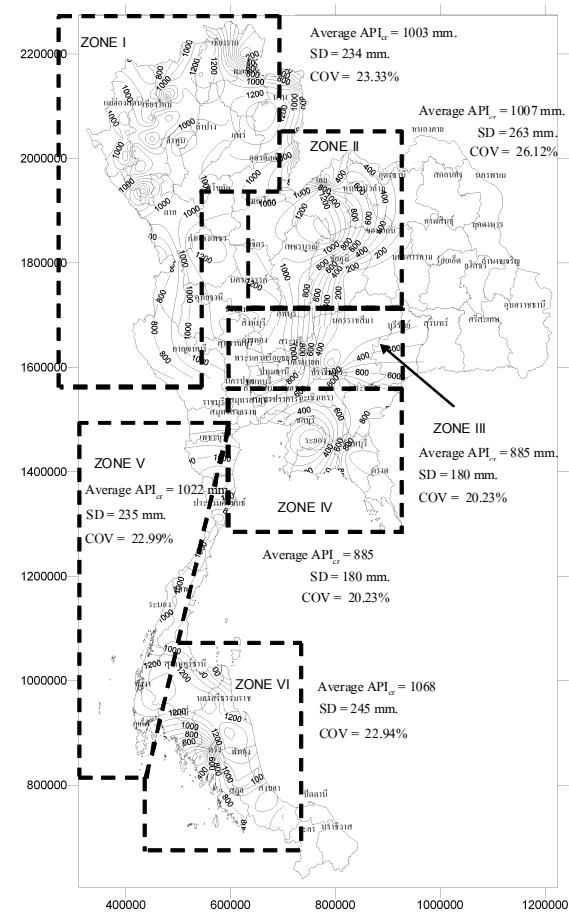
ภาพที่ 9 การวิเคราะห์เชิงพื้นที่



ภาพที่ 10 สัดส่วนร้อยละของความลาดชันจากหมู่บ้านเด่น ต.บ้านหลวง อ.จอมทอง จ.เชียงใหม่

ตารางที่ 2 API_{cr} เชิงพื้นที่ความลาดชันของหมู่บ้านเด่น ต.บ้านหลวง อ.จอมทอง จ.เชียงใหม่

จากการดังกล่าวทำให้สามารถวิเคราะห์ค่า API_{cr} ของแต่ละหมู่บ้านได้ ภาพที่ 11 แสดงผลจากการคำนวณค่าดัชนีความชุ่มชื้นของดินวิกฤติเชิงพื้นที่ของดินที่สามารถตัวจากหินทึ้ง 8 กลุ่มจำนวน 121 ตำแหน่ง และสามารถนำข้อมูลมาสร้างเป็นเส้นชันความสูง (contour) ของค่า API_{cr} โดยจากการศึกษาพบว่า สามารถแบ่งพื้นที่ออกเป็น 6 พื้นที่ โดยการแบ่งกลุ่มของค่า API_{cr} แต่ละพื้นที่ได้พิจารณาจากค่า API_{cr} ที่มีค่าใกล้เคียงกัน, ถักยังคงมีประเภทที่ต่อเนื่องกันและสอดคล้องการเกิดดินคลื่นเป็นเกณฑ์ แล้วจึงทำการหาค่า Average API_{cr} ของแต่ละกลุ่มพื้นที่

ภาพที่ 11 เส้นชันของ API_{cr} โดยการถ่วงน้ำหนักพื้นที่ความลาดชัน

ค่าเฉลี่ยของความลาดชัน (Degree)	ร้อยละพื้นที่ความลาดชัน (Percent, %)	API _{cr} (mm.) โดยการถ่วงน้ำหนักพื้นที่ความลาดชัน			GWT at Surface
		S _r = 80%	S _r = 90%	S _r = 100%	
27.5	59.56	1061.93	997.75	963.74	438.61
32.5	31.87	327.85	319.66	308.34	174.86
37.5	6.21	43.78	43.78	43.33	28.58
42.5	2.35	13.37	13.23	12.68	9.34
รวม		1446.95	1374.42	1327.09	650.39
ค่าเฉลี่ย API _{cr} เชิงพื้นที่		1383			650.39

4. สรุปผลการศึกษา

จากการวิเคราะห์หาค่า Average API_{cr} ในพื้นที่เสียงภัยดินคลื่นทั่วประเทศไทย พบว่ามีค่าอยู่ในช่วง 885-1068 mm. และมีค่าสัมประสิทธิ์ของความแปรปรวน (Coefficient Of Variation, COV) อยู่ในช่วง ร้อยละ 20.23-26.12 นอกจากนี้เมื่อ

พิจารณาถึงลักษณะการเปลี่ยนแปลงความชื้นบนลาดชันที่มีความชันค่าหนึ่ง พบว่า ความหนาของกุตติเปลี่ยนแปลงอย่างมากเมื่อความชื้นในดินมีค่าความอิ่มตัวเกินร้อยละ 90 ดังนั้นจึงได้เลือกความสัมพันธ์ของความหนาของกุตติและความลาดชันกรณีดินไม่อิ่มตัวที่มีระดับความอิ่มตัวที่ร้อยละ 90 ในการคำนวณค่า API_{cr} และวิเคราะห์กำลังรับแรงเฉือน โดยแบบจำลองความ Klein ประสิทธิผล และการวิเคราะห์ API_{cr} โดยเปลี่ยนความหนาของ การพิบัติของชั้นดินตามความลาดชัน ทำให้ได้ค่า API_{cr} ต่างๆ ตามความลาดชัน ซึ่งน่าจะมีความถูกต้องมากกว่าวิเคราะห์โดยการกำหนดความหนาของการพิบัติ

7. กิติกรรมประกาศ

ขอขอบคุณกรรมทรัพยากรธรวนี, กรรมทรัพยากรนำ, ศูนย์วิจัยป่าไม้ คณะวนศาสตร์ มหาวิทยาลัยเกษตรศาสตร์และศูนย์วิจัยและพัฒนาวิศวกรรมปฐพีและฐานราก คณะวิศวกรรมศาสตร์ มหาวิทยาลัยเกษตรศาสตร์ สำหรับข้อมูลการวิจัย, คณะวิศวกรรมศาสตร์ มหาวิทยาลัยเกษตรศาสตร์และสำนักงานคณะกรรมการวิจัยแห่งชาติสำหรับการสนับสนุนทุนวิจัย

5. บรรณานุกรม

[1] กรรมทรัพยากรนำ 2548. โครงการกำหนดค่าดัชนีความชื้นชั้นของดิน (Antecedent Precipitation Index: API) เพื่อสนับสนุนการเตือนภัยล่วงหน้าท่ามฉบับล้าน-แผ่นดินอ่อน. กระทรวงทรัพยากรธรรมชาติและสิ่งแวดล้อม.

[2] Linsley, R.K., Kohler, M.A., & Paulhus, J.L.H., (1949). Applied Hydrology, First Edition, McGraw-Hill Book company, Inc., New York, 689 P.

[3] Chodhury and Blanchard. 1983. Available source:

<http://www.gisdevelopment.net/aars/acrs/1994/ts3/ts3006.asp>, February 2007

[4] สุทธิศักดิ์ ศรีลัมพ์, บรรพต กุลสุวรรณและวรวัชร์ ตอวิวัฒน์. 2550, การวิเคราะห์ค่า API วิกฤติเพื่อใช้ในการเตือนภัยดินถล่มจากผนวกหัก.

การประชุมวิชาการวิศวกรรมโยธาแห่งชาติ ครั้งที่ 12, จ.พิษณุโลก

[5] วรกร ไม้เรียง, นงลักษณ์ ไทยเจียมอารีย์, บรรพต กุลสุวรรณ. 2546, 2548. เตือนภัยของลาดดินในพื้นที่ลุ่มน้ำท่อ โดยใช้คุณสมบัติทางวิศวกรรม. การศึกษาพัฒนาระบบการพิบัติของลาดดินในพื้นที่ต้นน้ำของ

ลุ่มน้ำย่อยแม่น้ำจันทบุรี. วิทยานิพนธ์ปริญญาโท, มหาวิทยาลัยเกษตรศาสตร์.

[6] Soralump, S. and B. Kulsawan. 2006. Landslide Risk Prioritization of Tsunami Affected Area in Thailand. Regional Symposium on Infrastructure Development in Civil Engineering, Joint Workshop 6-9 December, Manila Philippines.

[7] บรรพต กุลสุวรรณ. 2548, การศึกษาพัฒนาระบบการพิบัติของลาดดินในพื้นที่ต้นน้ำของลุ่มน้ำย่อยแม่น้ำจันทบุรี. วิทยานิพนธ์ปริญญาโท, มหาวิทยาลัยเกษตรศาสตร์