

بهشی دووهم / دابارین / التساقط (precipitation)

۱- دابارین (التساقط - Precipitation).

أ- دابارین بریتیه له ئاو و له بهفر که له ئاسمان ده کهوئته خوارهوه.

التساقط هو كل ماء أو ثلج يسقط من السماء.

ب- هه موو شیوه کانی ئاو که له زه پووشه وه دینه خواره وه بو سهر زهوی ناو ده برین به دابارین وه ک باران و بهفر و تهرزه.

الهواطل تمثل الأشكال المختلفة للمياه التي تسقط على الأرض من الجو كالمطر والثلج والبرد.

دابارین بریتیه له سهر چاوهی ئاوی شیرین له سهر رووی زهوی، جا ئهم دابارینه به شیوهی باران یان بهفر یان تهرزه ده بیټ، بویه ده کریت بلین که هه موو شیوه کانی له بهر رویشتنی روکاری و ئاوی داچوراو به شیوهی راسته و خو و ناراسته و خو بهرئه نجامی دابارینه، له بهرئه وه لیکوئینه وه له دابارین بنچینه و بنه مای توئزینه وه هایدرولوجیه کانه.

* التساقط هو مصدر جميع المياه العذبة على سطح الأرض، سواء أكان هذا للتساقط على شكل أمطار أو ثلج أو برد، ويمن القول أيضا بأن كل أنواع الجريان السطحي والمياه المتسربة ناجمة بشكل مباشر أو غير مباشر عن التساقط. لذلك تعد دراسة التساقط أساس الدراسات الهيدرولوجية.

* بری ئه وه هه لمه ئاوهی که له زه پووشدا ههیه بریتیه له (۱ ۴ ۶) ملیون ملیون تهن، ئه گهر هه موی له یهک کاتدا بباریتته سهر زهوی به شیوهی باران ئه وه رووی زهوی به ئه ستورای (۲, ۵) سم داده پووشیت.

تقدر كمية بخار الماء في الغلاف الجوي بـ (۱ ۴ ۶) ملیون ملیون طن . وإذا سقط في نفس الوقت فقد يغرق سطح الأرض بمقدار (۲, ۵) سم.

* شيوه كاني دابارين جياده كرينه وه به جياوازي كاتي و شويني، وه ليكولينه وه لهم جياوازيه داده نريت به يه كيك له گرنگي پيدانه كاني زاناياني هايدرو لوجيا. به شيوه يهك هايدرو لوجي گرنگي ده دات به زانيني نه وه ي كه ي ده باريت، وه بره كه ي چه نده، وه چون دابهش ده بيت، وه چون بره كه ي بيوين، وه چون نه م جياوازيه شي ده كرينه وه.

ويتميز اشكال التساقط بالتباين الزماني والمكاني، وتعد دراسة هذا التباين إحدى إهتمامات علماء الهيدرولوجيا. حيث يهتم الهيدرولوجي بمعرفة متى تسقط، وما كميتها، وكيف تتوزع، وكيف نقيس كميتها، وكيف يتم تحليل هذا الاختلافات.

water that falls to Earth in any form - rain, snow, sleet, or hail



rain



snow



sleet



hail

precipitation

Game Smartz flashcard

جوړه کانی دابارین / أنواع التساقط

۱- دابارینی بهرزهرپو / التساقط التصاعدي (Convictional precipitation)

* ئەم جوړه دابارینه زیاتر باوه له پشتینه خولگهیه کان ئەوناوچانهی که بارانیان له وهرزی هاوینه لهزوربهی پشتینه کان، پاش گهرم بونی رووی زهوی راستهوخو بایه که سهرده کهویت له بهر ئەوهی سوکتره له بایه کانی دهورو بهری که بریکی باش له ههلمی ئاوی هه لگرتوه پاشان ههلمه که چر ده بیته وه که گهیشته ئاستی تیر بوون له بهرزای که متر له (۱۰۰۰) م، وه ههوری که له که بوو (غیوم رکامیه) یان که له که بوی نرم (رکامیه مزنیة) دروست ده بیته، چر بونه وهی ههلمه که ده بیته هوئی ئازاد بونی ناو گهرما شاراوه کهی ناو ههلمه چر بونه وه که.

* بهم شیوهیه گهرم بون و بهرز بونه وهی ههوا بهر دهوام ده بیته، مەر جی ئەم ههوا یه بو باران بارین بریتیه له چر بونه وه وه گه شه کردنی ههوره که له که بوه که بو ههوری که له که بوی نرم. زور ده گمه نه لهم جوړه دابارینه به فر باریت به لام ئە گهری بارینی تهرزه زور تره.

* دلویه ئاوه کان لهم جوړه دابارینه گهرهیه وه به شیوهی چرو پرو به لیژمه ده باریت. ماوهی دابارینه که کورته له کاترمیریک تا سی کاترمیره، دابارین لهم جوړه دا په له یه که ده گریتته وه واته هه موو ناوچه که ناگریتته وه له ناوچه یه کی بچوک ده باریت و ناوچه کانی دهورو بهری ناگریتته وه.

* ئەم باران نه له پیش نیوه روو ده باریت نه له ئیواراندا به ده گمه ن نه بیته له پشتینه مام ناوه ندیه کان (العروض الوسطی) هاوینان ده باریت به لام پشتینه خولگهی و که مهره یه کان (العروض المدارية والإستوائية) ده گونجیت به دریزیی سال باریت.

الأمطار الانقلابية (التصاعدية)

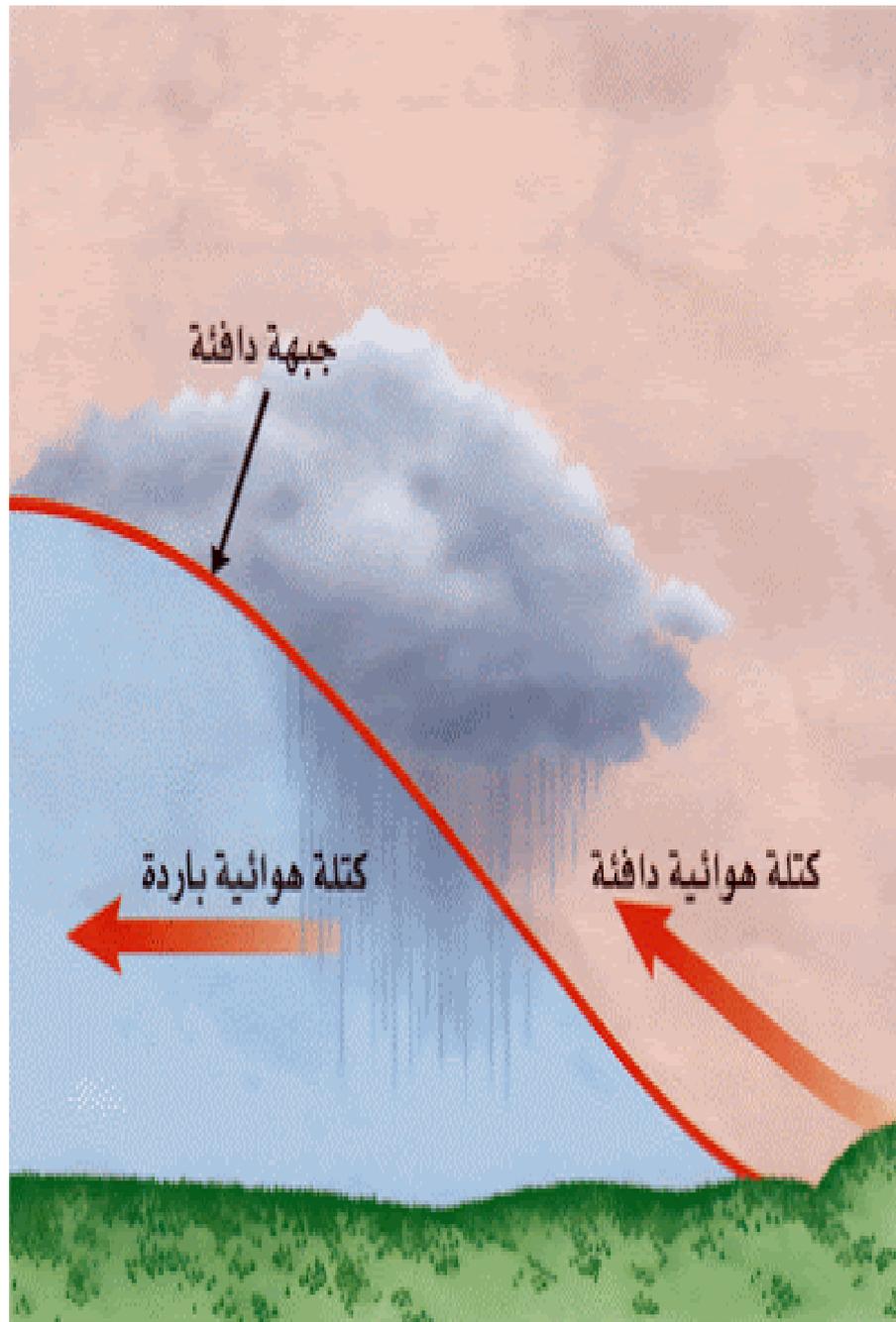


۲- دابارینی بهرہی / التساقط الجبھوی (Frontal precipitation)

باران و بهفر لهئه نجامی بهر بزبونہوہی ہوا بہدریژایی بہرہ کہ دہبارن. لہبہر ئہوہی بہرہی ہہوای گہرم لار دہبیٹ (تکون مائلہ) بوہ ہہوای بہشیوہی ستونی سہرناکہوہیٹ لہبہرئہوہ ہہواری ستونی لہم بہرہ دہرناکہوہیٹ بہلکو ہہواری نرمی مام ناوہندی دروست دہبیٹ، دابارین لہسہرخو دہبیٹ وہ دلوہ کان بچوک دہبن، وہ بو ماوہیہ کی دریژ بہردہوام دہبیٹ روژیک یان زیاتر دہخایہنیٹ. دابارین بہزوری لہہواری کہلہ کہبوی نرم دہبیٹ.

* بہلام دابارینی ہاوری لہگہل بہرہی سارد جیاوازہ لہبہرئہوہ ہہوای سہرکہوتو لہم بہرہیہ تارادہیک ستونیہ. لہبہر ئہوہ ہہواری کہلہ کہبوی ستونی دروست دہبیٹ، وہ دابارین زور توندتر (اعنف) دہبیٹ لہبہرہی گہرم، وہ دلوہ کان گہورہتر دہبن وہ دابارین لہماوہیہ کی کورت دہبیٹ، وہئہ گہری بارینی دہنکوہی تہرزہ دہبیٹ، دابارین ناوچہیہ کی فراوان دہگریتہوہ لہبہرئہوہی بہرہ ہہوایہ کہ سہدان کیلومتر دہکشیت، زیاتر لہوہرزی زستان دہباریت لہبہرئہوہی ئہم وہرزہ وہرزی چالا کی بہرہ ہہوایہ کانہ.

* تہنہا دہردہ کہوہیٹ لہ پشتینہ مام ناوہندیہ کان لہنیوان بازنہی پانی (۳۰ - ۶۰). وہ ئہم دابارینہ لہوہرزی ہاومین تہنہا لہ پشتینہ کانی ژورو (العروض العلیا) دہبیٹ لہئہ نجامی چالا کی نرمہ پالہ پستو کان لہم وہرزہ دا بو باکوری شوینہ زستانیہ کانیان.



۳- دابارینی بهرزی و نرمی/التساقط التضاريسي (Orographic precipitation)

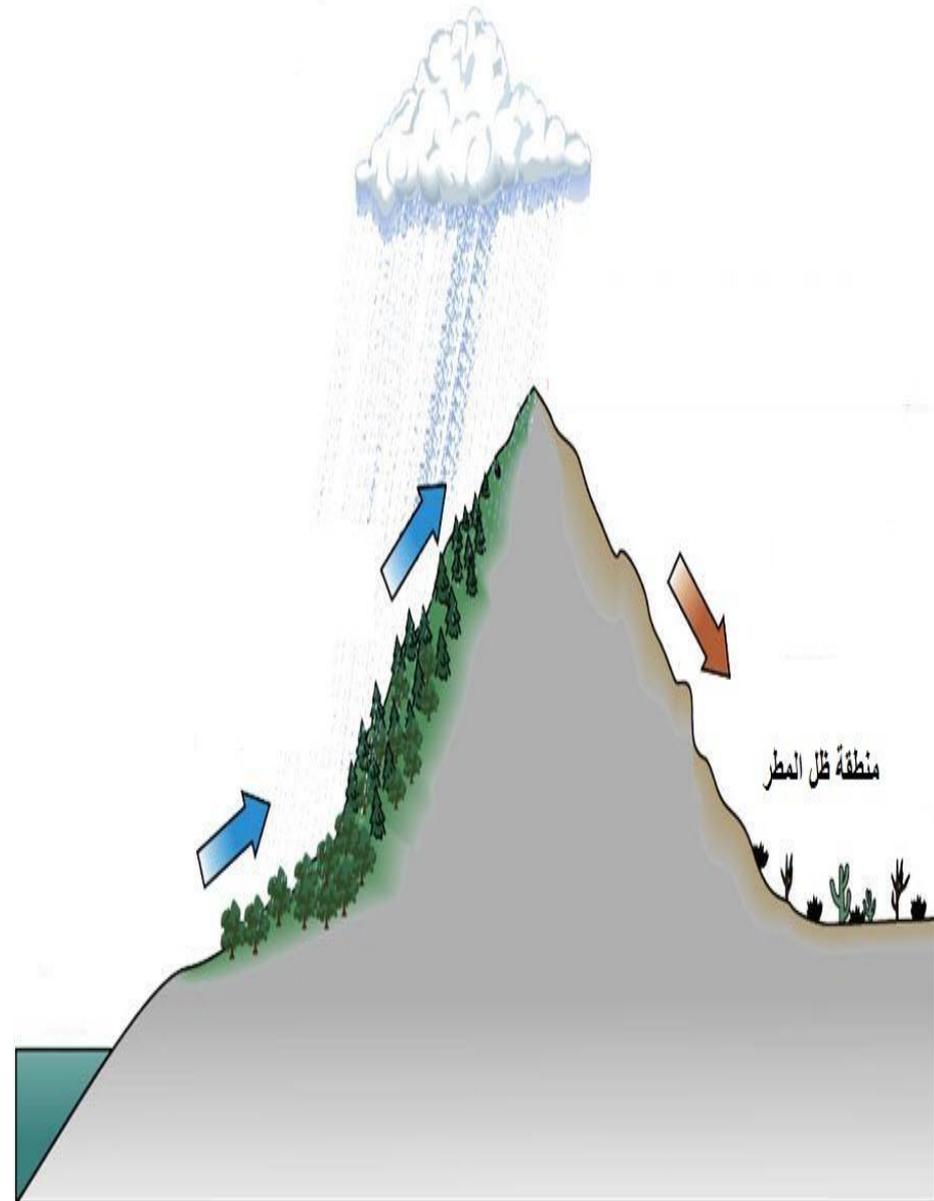
* ههوا بهرزدهبیتهوه کاتیك بهبهربهستی شاخه کان ده کهوئیت (عند إصطدامه بالخواجز الجبلية) وهسهر کهوتنی بهپئی گوئشهی لیژی روی شاخه که دهبیئت. له کاتیك ئه گهری لیژی که کهم بوو ئهوه ههوری نرم و مام ناوهندی دروست دهبیئت (غیوم المتوسطة والواطئة) وه دابارین هیوآش دهبیئت دلۆپه کهی بچوک دهبیئت بو ماوهیه کی دریژ دهبیئت.

* وهئه گهر لیژی که زوړ بوو ئهوه ههوریکی که له کهبووی نرم (غیوم تراکمیه مزنیة) دروست دهبیئت دابارین توند و بهلیژمه دهبیئت و ماوه کهی کورت دهبیئت و دلۆپه کهی گهوره دهبیئت.

* دابارینی بهرزی و نرمی جیاوازه له روی یهك چیا. لهوړوهی که رو بهرووی بایه باران به لیژمه دهبیئت (ففي سفوح المواجهة للرياح يكون التساقط أغزر) بهلام روی پیچهوانه دابارین تییدا زوړ کهم دهبیئت وهپئی دهوتریئت ناوچهی سیبهری باران (بينما السفوح المعاكسة يكون التساقط فيها اقل وتسمي سفوح ظل المطر).

* باران بهلیژمه تر دهبیئت لهسهر شاخه کان له گهل بهرزبونهوهی هه رچهنده بهرزی زیاد بکات زیاتر باران بهلیژمه تر دهبیئت بهلام تا بهرزاییه کی دیاری کراو، له ناوچه گهرمه شیداره کان (المناطق الحارة الرطبة) باران بارین زیاد ده کان تا بهرزای (۲۰۰۰) م پاشان دهست ده کات به کهم بونهوه له گهل بهرز بونهوه له بهر ئهوهی ههوا که متر ههلمی ئاوی پیدهمیئیت (ثم تبدأ الكمية التساقط بالتناقص مع الإرتفاع لأن الهواء يصبح اقل احتواءاً لبخار الماء).

الأمطار التضاريسية



شیوه کانی دابارین / أشكال التساقط

دابارین ده گاته سهر روی به شیوهی جیاواز به پشت بهستن بهو فاکنه رانهی که له گهل دابارینه که دان، له بهر ئه وه دابارین به شیوهی ئاوی به لیزمه یان ئاوی سوک یان بهستوی رهق یان بهستوی فشه ل له بهر ئه وه شیوه کانی دابارین دابهش ده بنه سهر ئه م جورانه: -

۱- نمه باران (Drizzle) / دلویه ئاوی زور بچوکن قه باره یان له (۰.۵) میکرون تیناپه ریټ، ده لکیټ به ده موچاو قژی مروقه وه کاتیټک ده باریت. له هه وری چین چینی نرم و ته م ده باریت، له بهر ئه وهی هه وای ناو هه وره که ته وژمی تیدانیه. له بهر ئه وه قه باره ی دلویه بارانه که گه شه ناکات و زور به هیواشی ده باریت بره که ی له یه ک کاترمیردا له (۱) ملم تیناپه ریټ.

الرذاذ (Drizzle) / قطرات ماء صغيرة جداً لا يزيد حجمها عن (۰.۵) ميكرون، تلتصق بالوجه والشعر عند سقوطها. تسقط من الغيوم الطبقيّة الواطئة والضباب. ولإن الهواء داخل الغيمة ليس فية تيارات. فإن قطرة المطر لا ينمو حجمها فتسقط ببطء شديد حيث لا يزيد تساقطها عن مليمتر في ساعة.

٢- باران (Rain) / بریتیه له دلۆپه ئاوی قهباره مام ناوهند بوّ قهباره گهوره که قهبارهیان له (٥٠٠) مایکرون گهورهتره، دهباریت له ههوره نزمه کان و جار جاریش له ههوری مام ناوهندی، باران دابهش دهبیته سه ر سیّ جوّ: -

المطر (Rain) / قطرات ماء متوسطة إلى كبيرة الحجمها اكبر من (٥٠٠) ميكرون. يمكن أن تسقط من الغيوم المزنية وأحياناً من الغيوم المتوسطة الارتفاع. والمطر يقسم إلى ثلاثة أنواع.

١- ورده باران / دلۆپه کهی که متره له (٠.٥) ملم
مطر خفیف / قطراته أقل من (٠,٥) ملم.

٢- بارانی مام ناوهند / دلۆپه کانی ده کهویتته نیوان (٠,٥ - ٧,٥) ملم
مطر متوسط / قطراته تتراوح بين (٠,٥ - ٧,٥) ملم.

٣- لیّز مه باران / دلۆپه کانی گهورهتره له (٧,٥) ملم.
مطر غزیر / قطراته أكثر من (٧,٥) ملم.

ٲهو فاكتهرانهى كارىگهريان ههيه لهسهر برى دابارين العوامل المؤثرة على كمية التساقط

١ - دابهشبونى ناوچهى پهستان بهرز (توزيع مناطق الضغط العالى).

* ئەم فاكتهره گرنگترين فاكتهره كه كارىگهري ههيه لهسهر دابارين. ناوچه كاني پهستان نزم ناوچهى بارانى بهليزمن. ئەمەش دەگهريتهوه بو ئەو تهوژمه ههوايانهى كه زالن لهناوچه كه (التيارات الهوائية المسيطرة) كه برتين له تهوژمى ههواى سهركهوتوو (هي التيارات الهوائية الصاعدة). چربونهوه پيوستى بهساردبونهوهى ههوا ههيه لهبهرئهوه بهرزبونهوهى ههوا هوكارىكى زور گرنكه بو چربونهوه.

* لهكاتىكدا ناوچه كاني پهستان بهرز ناوچهى وشكن لهبهرئهوهى تهوژمى ههواى زال لهناوچه كه برىتیه له تهوژمى ههواى داكهوتوو (التيارات الهوائية المسيطرة هي التيارات الهابطة). بويه دابهزىنى ههوا ريگرى دهكات له چربونهوهى ههلهمه كه چونكه پلهى گهرمى ههوا له جياتى ئەوهى دابهزىت بهرز دهبيتهوه. بهمهش ريگر دهبيت له دروست بونى ههور و باران.

* بو نمونه ناوچه كاني هيلى كهمهريى كه ناوچهى پهستان نزم بويه زورترين برى باران لهو ناوچهيه تومار دهكرين بهلام دهووروبهري خولگه كان (حول المدارين) بهناوچهى وشك ناسراون لهبهرئهوهى پهستانى بهرز زاله لهم ناوچانه لهزوربهى روژه كاني سال.

٢- جوړی تهوژمی دهريایی (نوع التيار البحري).

* ناوچه کانی دهورو بهری تهوژمه دهريايه سارده کان وشکن (فالمناطق المخاضية للتيارات البحرية الباردة جافة) ئەمەش دەگەرپیتەوه بو ئەوهی که ههواکهی سهری قورس و جیگیره (ثقیل و مستقر) بهرز نابیتەوه و پهستانی بهرز دروست دهییت وه ریگر دهییت له چربونهوه.

* بهلام ناوچه کانی دهورو بهری تهوژمه دهريايه گهرمه کان (المناطق المخاضية للتيارات البحرية الدافئة غزيرة التساقط) چونکه ههواکه سوک و ناجیگیر دهییت (خفیف و غیر مستقر) وه بهرز دهییتەوه بو سهرهوه واته پهستانی نزم دروست دهییت ئەمەش هاوکاره بو چربونهوه و دابارین.

* له بهرئەوه روژه لاتی کیشوهره کان له ناوچه خولگهیه کان (شرق القارات المدارية) بارانیان به لیژمهیه (غزيرة الأمطار) بهلام روژئاوای کیشوهره خولگهیه کان وشکن (غرب القارات المدارية الجافة) له کاتی کدا روژه لاتی کیشوهره کان له بازنه کانی ناوه پراست و ژورو وشکن (شرق القارات من العروض الوسطی والعلیا جافة) بهلام روژئاوای کیشوهره کان له هه مان بازنه کان به باران (و غرب القارات في نفس العروض غزيرة الأمطار).

۳- بهرزی و نزمی لهسەر ئاستی پرووی دهريا (الإرتفاع والإنخفاض على مستوى سطح البحر).

* بهر كهوتنی بایه كان به بهر زایه كان یارمه تیده ره بوّ بهر زبونوهی ههوا بوّ سه ره وه (إن اصطدام الرياح بالتضاريس يساعد إلى رفع الهواء إلى الأعلى) ئەمەش دەبیته ژینگهیه کی گونجاو بوّ چر بونه وهی (مما يوفر البيئة المناسبة لتكاثره) له بهرئه وه بهرزی ژینگهیه کی گونجاو بوّ دابارینی به لیزمه. هه رله بهر ئەمەشه بهر زای شاخه کانی جیهان بونه ته میرگی باران بارین (التضاريس الجبلية في العالم كواحات مطرية) ئەمەش زیاتر له ناوچه وشکه کان دهرده کهویت کاتیك بهر زایه کانی ناو بیابانه کان له ناوه راستی ناوچهیه کی زور وشک (شديدة الجفاف) ده بنه میرگی باران بارین.

* بوّ ئەوهی بهر زایه کان کاریگهریان هه بیته پێویسته لهسەر شیوهی زنجیره چیا ی پیکه وه لکاوبن (سلسلة جبلية متصلة) یان کهرته شاخی گهوره بیته وه زیاتر له (۱۰۰۰) م بهر زتر بیته له دهور و بهر کهی. له بهرئه وه ئەم مه رجه واده کات که گرده تاکه کهم بهرزه کان (التلال المنفردة قليلة الإرتفاع) یان شاخی بهرزی ته نیا (الجبال العالية المنفردة) کاریگهریان نه بیته لهسەر دابارین (ذات تأثير معدوم على التساقط) له بهرئه مه زنجیره چیا کان ژینگهیه کی گونجاو بوّ دابارین هه تا له ناوچه به بارانه کانیش ده بیته هوئی ئەوهی که بارانیان زیاتر بیته له ناوچه کانی دهور و بهریان.

* له هه مان کاتیشدا کاریگهریان ههیه لهسەر کهم بونه وهی دابارین له و ناوچانهی ده کهونه سیبهری باران (ظل المطر – Rain shadow)

۴- دوری و نزیکي له پانتاييه ئاويه كانه وه (القرب والبعد عن المسطحت المائية)

* سه رچاوهی سه ره کی هه لمی ئاوو (بخار الماء – Water vapor) بریتیه له پانتاييه ئاويه قه یاره گه وره کان (المسطحات المائية الكبيرة الحجم) له بهر ئه وه که ناراه کان زورتر باراناوین له ناوچه کانی ناوه وه (فإن السواحل أكثر أمطاراً من المناطق الداخلية)

* ئەمەش بەشیۆهیه کی رپوون له کیشوهره فراوانه کان دهرده کهویت وه کو ئاسیا که ناوچه بیابانه کان ئه و ناوچانه ن که زور دورن له که ناراه کان یاخود ئه و ناوچانه ی که زنجیره چیاپی که ناراه کان ریگری بکه ن له گه یشتنی هه لمی ئاوو بو ناوه وه یان (التوغل إلى الداخل) ئەمەش ده بیته هو ی ئه وه ی که ناوچه ی سیبهری باران بیته ناوچه یه کی وشک و نیمچه وشک.

۵- ناوچهی بهر ههوایه وشکه کان (مناطق الجبهات الهوائية الجافة)

* لهوناوچانهی که توپهله ههواى گهرم و شیدار (كتلة هوائية دافئة رطبة) بهیهك دهگن لهگهله توپهله ههواى گهرم و وشك (كتلة هوائية حارة جافة) لهئهنجامدا كهمی باران بارینی لیدهردهچیت (نتیجة قلة سقوط المطر) لهبهرئهوهی ههوا گهرم و وشکه که بهردهبیتهوه و ریگه نادات ههوا شیداره که چرببیتهوه.

* بهلام کاتیک ههواى سارد و وشك (هواء بارد جاف) دهگات به ههواى شیداری گهرم (الهواء الرطب الدافئ) ئهوه ههوا شیداره گهرمه که بهرز دهبیتهوه بو سهرهوهو چردهبیتهوه و هاوکار دهبیته بو باران بارین.

پيوانه كردنى باران / مقاييس المطر (Rain gauges)

* پيوانه كردنى باران/واته پيوانه كردنى نهستورى ئاو يان بهرزى ئاو لهسه ناوچهيه كى ديارى كراو.

* يقصد بقياس الهطول قياس سماكة الماء أو ارتفاعه فوق منطقة معينة.

* هه نديك ده ليين سه ره تاي تو مار كردنى باران ده گه ريته وه بو سه دهى چواري زايى له نيمچه كيشوهرى هندى. به لام تو مار كردنى راسته قينه و دلنييى باران له سالى (١٦٣٩) ز بو يه كه م جار تو مار كراوه له ايطاليا، وه له بهريتانيا پيوانه كردن دهستى پيكر دوه له سالى (١٦٧٧).

* ويقدر البعض بأن بداية قياس الأمطار كانت في القرن الرابع الميلادي في شبه القارة الهندية. ولكن القياس الحقيقي المؤكد للأمطار عرف منذ عام (١٦٣٩) م في إيطاليا، وفي بريطانيا بدأ القياس عام (١٦٧٧) م.

* پيوسته له كاتى پيوانه كردن ره چاوى ئه م خالانه بكرت: -

ولتحقيق هذا الغرض يجب مراعاة النقاط الآتية: -

١- پيوسته شوينى ئاميره كه تهخت و كراوه بيت، به شيويه كه ئاميره كه به شيويه كى ستونى ستونى بارانه كه وه ربكرت به بى كارى گه رى هيچ به به ستيك.

ان يكون موقع وضع الجهاز في أرض مستوية ومفتوحة. بحيث يكون إستلام الجهاز للمطر عمودياً على سطح الأرض الأفقي وبدون تأثير الحواجز.

٢- ئاميره كه له نزيك له روى زهوى دابنريت بو كه م كردنه وهى كارى گه رى با

يوضع الجهاز قريباً من سطح الأرض لتقليل تأثير الرياح.

٣- ده ورد راييت به روبه ريكي كراوه به نزيكهى (٥.٥) م × (٥.٥) م، وه به به ستى له ده وري نه بيت بو ماوهى (٣٠) م يحاط بسور لمساحة مكشوفة تقدر ب (٥.٥) م × (٥.٥) م، مع مراعاة عدم وجود أي حاجز لمسافة لا تقل (٣٠) م.

جوړه کانی پیوانه کردنی دابارین / أنواع مقایسس التساقط (Types of rain gauges)

۱- پیوهری ناتومار کهر (ناسایی) / المقیاس غیر المسجل (العادي) (Non-recording gauges)

هیټومټر / پیوهری باران (rain gauge)، به کار دیت بو پیوانه کردنی بری بارانی باریو له ناوچه په کی دیاری کراو له ماوه په کی دیاری کراو، ثم نامیره له هه موو نامیره کانی تر زیاتر بلاوه، له سهر شیوه ی لوله کیکی پلاستیکی یان کانزاییه بهر گیکي جولای هه په له ناوه وه بوریه که هه په که دریزیه که ی (۵۸) سم، به شی سهره وه ی په یوه سته به ره حه تیه که وه. کاتیك باران ده باریت به ناو ره حه تیه که دا ده روات و ده گاته بوریه که. قه باره ی ده می ره حه تیه که ده هینده ی قه باره ی بوریه که یه. واته نه گهر (۱۰) ملم باران بیاریته ناو ده می ره حه تیه که نه وه بوریه که (۱۰۰) ملم پرده بیت له ناوو، له ریگای راسته یه که ی پله پله کراوه وه پیوانه ده کریت. نه گهر قولای ناوه که (۱۰۰) ملم بوو نه وه واته (۱۰ ملم) باران باریوه. نه گهر باران زیاد ی کرد حه تا بوریه که پر بوو نه وه خالی ده کریت له بوریه کی تر داده نریت دوباره تومار ده کریته وه، پاشان هه ردوو بره که کو ده کریته وه.

الهیټومټر // مقیاس المطر أو الممطار (rain gauge)، هو جهاز يُستخدم لقياس كمية المطر الذي يسقط في مكان معين خلال مدة محددة. وأكثر أنواع ذلك الجهاز شيوعًا، يكون على شكل أسطوانة بلاستيكية أو معدنية ذات غطاء متحرك يوجد بداخلها أنبوب دقيق، طولها ۵۸ سم، يتم فيه قياس كمية الأمطار. ويتصل الجزء الأعلى من هذا الأنبوب بقمع. وعندما يسقط المطر فإنه يمر بالقمع ويصل إلى الأنبوب. وتساوي مساحة فتحة القمع عشرة أضعاف مساحة الأنبوب. ويعني هذا أنه عند سقوط (۱۰ ملم) من المطر بداخل القمع، فسوف تملأ (۱۰۰ ملم) من الأنبوب. وتقاس كمية المطر في الأنبوب عن طريق مسطرة مدرجة. فإذا كان عمق الماء ۱۰۰ ملم، فستكون القراءة لكمية المطر هي ۱۰ ملم في الأنبوب. وإذا زادت كمية المطر، حتى فاضت من الأنبوب يتم تفريغ الماء من الأنبوب، ثم يوضع الماء الزائد في الأنبوب، لقياس كميته أيضًا. وتساوي الكمية الإجمالية للمطر مجموع القياسين. ويوضع مقیاس المطر عادة، على الأرض بعيدًا عن المباني، والأشجار، لضمان الدقة.

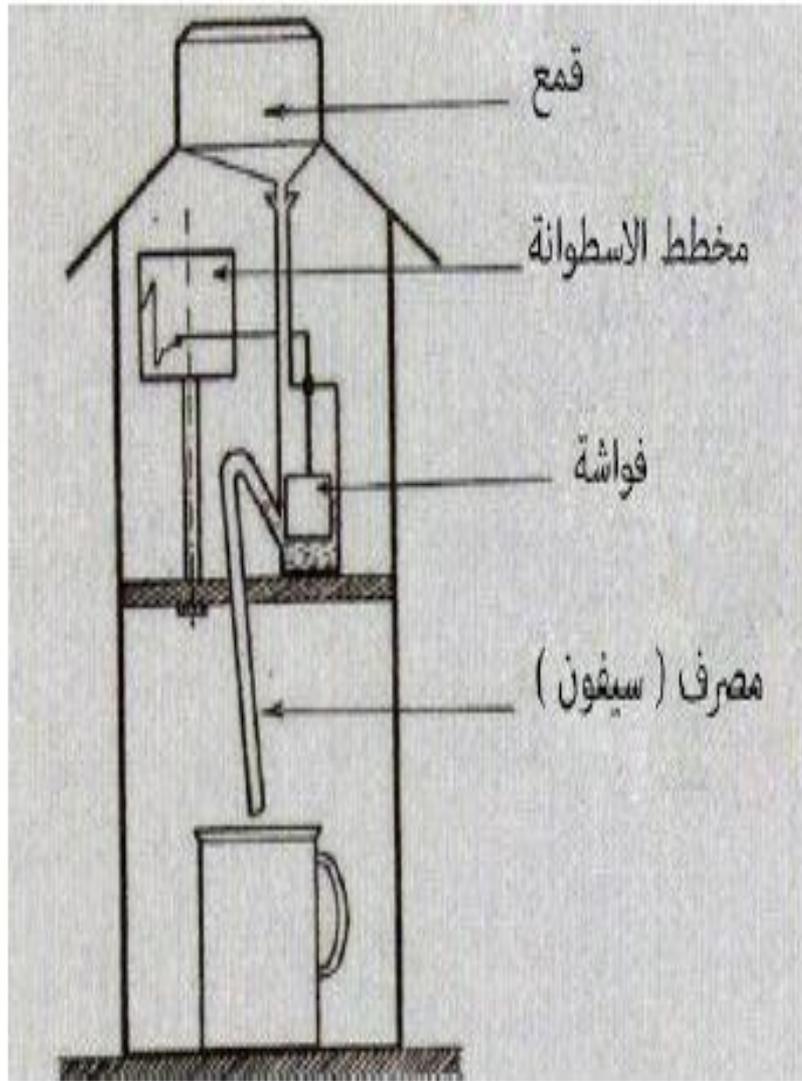


أ- باران پيؤى فلينه دار. (Float Type)

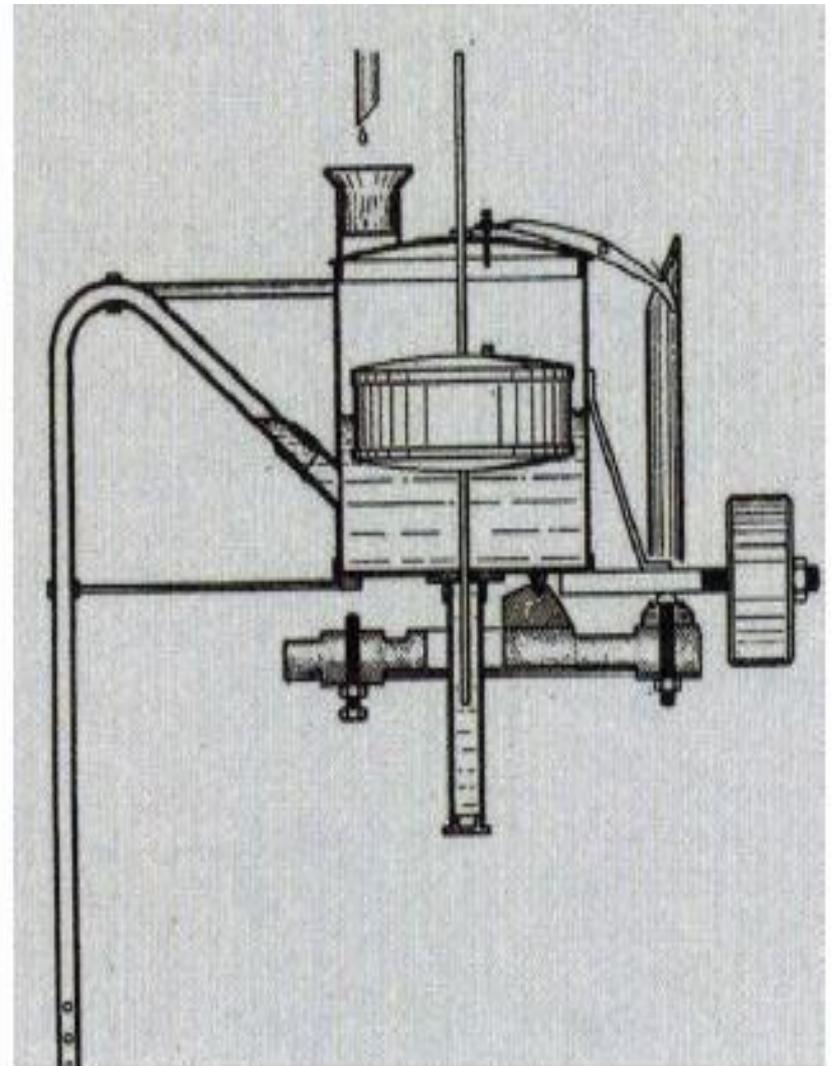
لهم جوؤره دا باران كوؤده بيته وه له ده فريكي لولهك كه فلينه يه كي سوك و وشكى تيڊايه، كاتيڪ ئاستى ئاو له ده فريه كه بهرز ده بيته وه له گه ليڊا كوؤمه ليك بهرز كه ره وهى جيگير كراو بهرز ده بنه وه نو كي قه له مه كه كه به قوليكه وهيه (ريشه) هيل ده كيشيت له سهر وه ره قه يه كي هيلكارى كراوى جيگير كراو له سهر لوله كيى باز نهى، ئهم بهرز بونه وهيه ئاماژه يه بو بري بارانى باريوو. وه هه ركات ده فريه كه پربوو له ئاو به شيؤه يه كي توؤماتيكي (الى) ئاوه كه ي ده رڙيت له ريگايه كي تاييه ته وه.

أ- مسجل المطر ذو الفواشة (العوامه) (Float Type)

يتجمع المطر في هذا النموذج في وعاء أسطواني يحتوي على عوامه خفيفة ومجوفة. فعندما يرتفع مستوى الماء في الوعاء ترتفع العوامه ويرتفع معها مجموعة ذراع الريشة المثبتة على حاملها، فيخط سن الريشة على المخطط الموجود على الأسطوانة الدائرية بواسطة ساعة زمنية نسبة هذا الارتفاع الذي يدل على كمية المطر الهاطلة. وعندما يمتلئ الوعاء ينسكب منه الماء آليا عن طريق مصرف خاص.



شكل (94): مسجل المطر ذو العوامة



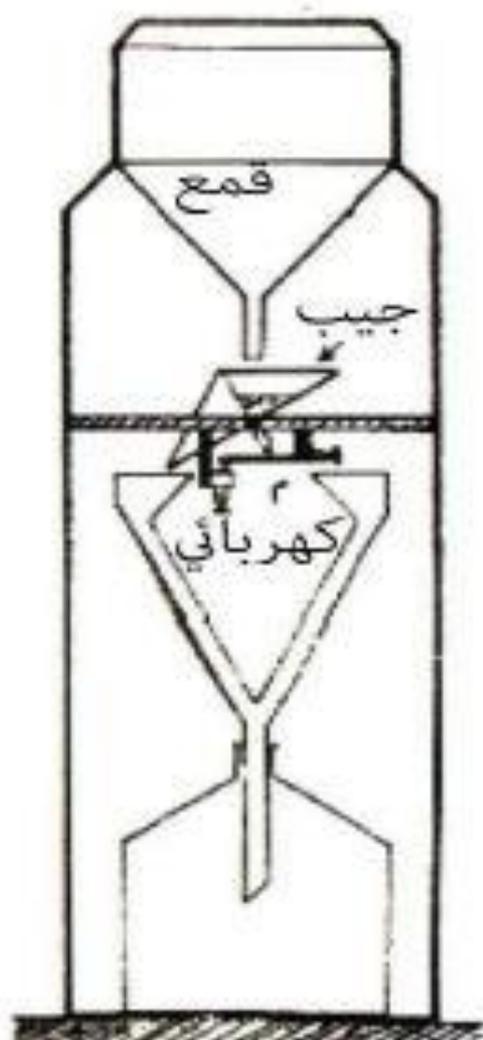
شكل (95): الوعاء بداخله العوامة في مسجل المطر ذو العوامة

ب- توّمار کھری دوو گیرفان لار (Tipping Bucket Type)

پیک دیت له دوو گیرفانی بچوک که توانای ههریه کهیان (۰ - ۲۵) ملم بارانه ده کهونه ژیره وهی ئه ره حه تیهی که ئاوی تیدا کوّده بیته وه. دوو گیرفانه که له باریکی ناهه وسه نگیدان له دهوری ته وه ره یه کی ئاسوی، کاتیک باران ده باریت باران تیده په ریت به ناو ره حه تیه که دا بوّ گیرفانه کهی سه ره وه. وه پاش گه یشتنی بریکی دیاری کراو له باران (۰.۱) ملم ئه وه گیرفانه که ده که ویتته باریکی ناجیگیره وه لار ده بیته وه به ئاراسته ی گیرفانه کهی تر بوّ ئه وهی ئاوه کهی برژییته ناویه وه و بگه ریتته وه سه ر دوخی یه که م جار بوّ کوّ کرده وهی ئاوی تری باران. دوو گیرفانه که به شیوه یه ک دروست گراون که ئاوه که برژیته گیرفانه کهی خواره وه و ئه وهی سه ره وه به به تالی بمینیتته وه وه له هه مان کاتدا باران ده باریته وه ناوی، جولّه ی گیرفانه که له کاتی به تال کردنی ده بیته هوّی ئیشکردنی کلیلی کاره بایی ئه مهش ده بیته هوّی جولّه ی قولیک له لای نوکی په ره که وه هه موو جاریک له کاتی به تال کردن ده رده که ویت له سه ر لوله یه کی هیلداری تاییه تی جولّاو. وه له م ریگه وه ده کریت بری بارانی باریوو بزانیته .

ب- مسجل المطر ذو الجیب المائل (Tipping Bucket Type)

وهو يتكون من جبین صغیرین سعة الواحد منهما (۰ - ۲۵) مم من المطر يقعان أسفل قمع تجميع الماء. ويكون الجیبان في حالة اتزان غير مستقر حول محور افقي (شكل ۹۶ - ۹۷) ، وبهطول المطر يمر الماء من القمع إلى الجیب العلوي. وبعد وصول كمية معينة من المطر (۰.۱ مم) يصبح هذا الجیب في حالة عدم استقرار مما يجعله يميل باتجاه الجیب الآخر ساکبا ما به من الماء ليعود بعدها إلى وضعه الأول لتجميع ماء المطر. والجیبان مصممان بحيث يمكن للماء أن ينسكب من الجیب السفلي ويبقيه فارغا وفي نفس الوقت يظل المطر يسقط إلى الجیب العلوي مرة أخرى، وتؤدي حركة الجیب عند التفريغ إلى تشغيل مفتاح توصيل كهربائي ينجم عنه تحريك ذراع في طرفه سن الريشة تبين به كل مرة من مرات التفريغ على مخطط خاص متحرك ، وعن طريق ذلك يمكن معرفة كمية الأمطار الهاطلة وغزارتها.



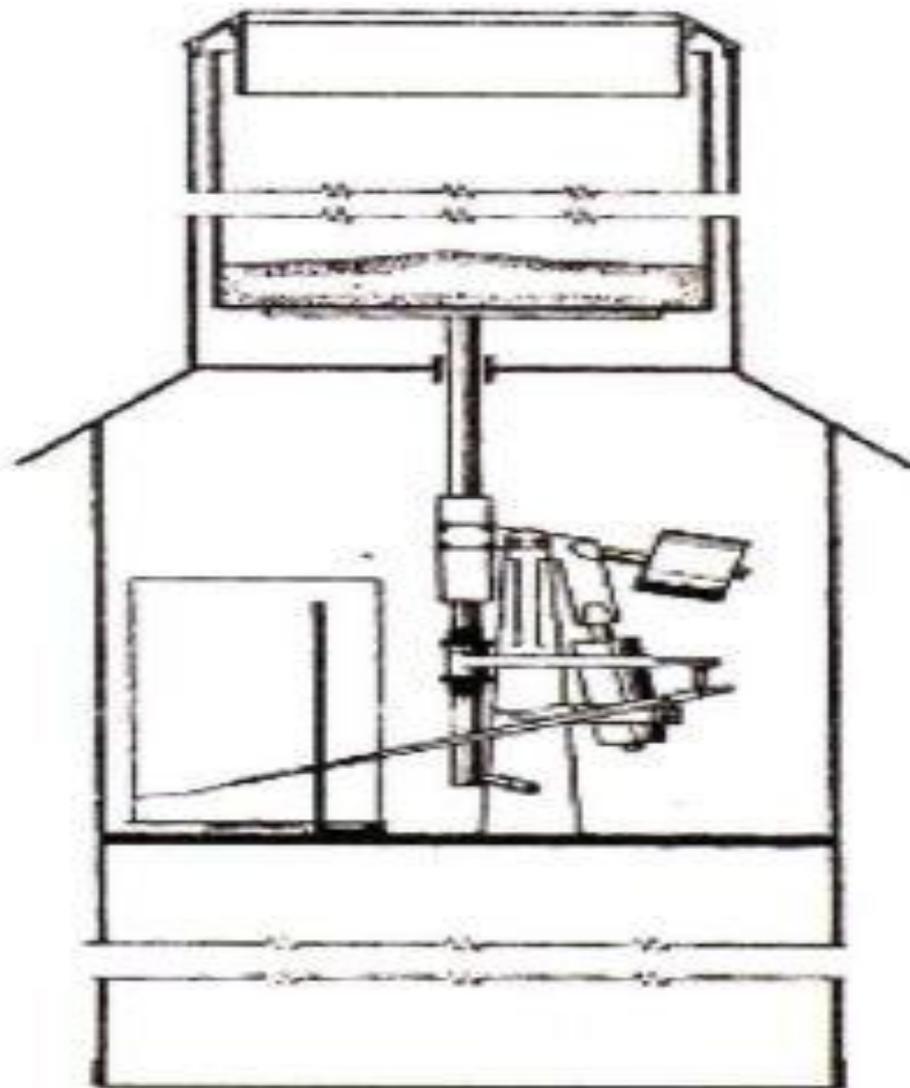
شكل (97): مسجل المطر ذو الجيب المائل

ج- توّمارى بارانى تهرازودار (Weighing Type)

بریتیه لهو ئامیره ی که به کار دیت بو کو کردنه وه و توّمار کردنی بری دابارین هه رجوریک بیت، به شیوه یه ک دابارین کوده کاته وه له لایه ن وه رگریکه وه که له ئامیره ی بارانى ئاسایی ده چیت پاشان دابارینه که ده کیشیت له ریگای تهرازویه کی تایه ته وه و به شیوه یه کی توّوماتیکی کیشه که راسته و خو ده گوریت بو ملیمه تر یان اینج که هاوتای بارانه که یه. ئوّوماتیکی نوکی قولّه که (سن الریشه) ده جولیت له سهر لوله کیکی پیچراو که هه موو روژیک سوریکی ته واو ده خوات به ده وری خویدا که توّمارى دابارینه که به به رده وامی ده کات و ده یه خشیت. تایه ت مهندی سهره کی ئه م ئامیره ئه وه یه ئه وه یه که توانای توّمار کردنی بری دابارینی ره قی هه یه له (به فر و ته رزه یان تیکه له ی هه ردوو کیان) به بی ئه وه ی پیویستی به توانه وه یان هه بیت.

ج- مسجل المطر ذو المیزان (Weighing Type)

وهو جهاز يقوم بجمع وتسجيل كمية الهطول مهما كان نوعها، حيث يجمع الهطول بواسطة مستقبل مشابه لجهاز المطر العادي ثم يوزن الهطول بواسطة ميزان خاص بصورة آلية محولا الوزن مباشرة إلى مليمترات أو بوصات مكافئة للمطر. ويتحرك سن الریشه آليا على مخطط ملفوف على أسطوانة (تدور دورة كاملة كل يوم) معطيا تسجيلا متصلا لكمية الهطول. والميزة الرئيسية لهذا المسجل تتمثل في إمكانية تسجيل كمية الهطول الصلب (من ثلج أو برد أو خليط منهم) دون أن يكون هناك حاجة لصهر الهطول الصلب قبل تسجيله.



شکل (98): مسجل ذو الميزان (نموذج Helmon-fuess)

٣- پيوانه كردنى باران بهرادار

راداره كانى كرش له ته كنه لوژيانى سه رده من كه پيوانه ي جياوازي كاتى و شوينى برى دابارين له گه رده لولى باران ده كهن. له كاتيكدا راداره كه پشتينه يه ك له تيشكى شه پولى كورت ده نيريت به تيكراى هزار ترپه (ليدان) له يه ك چركه. راداره كه له نيوان ترپه كان ئاماژه ي هه لگه راوه ي پيده گات له ئامانجه كانه وه، ئامانجه كه له كاته دا برپتبه له دلپويه بارانى باريوو، وه له ميانه ي هاو كيشه يه كى تايبه ت ده كريت حسابى برى بارانى پيشينى كراو بكرت له ناوچه يه ك. ماوه ي كاريگه رى هه نديك له راداره كان له نيوان (١٠٠ - ١٥٠) ميله له شوينى سيسته مى راداريه وه.

- قياس الأمطار بالرادار

ان رادارات الطقس من التقنيات الحديثة التي تقيس تباين كميات التساقط للعواصف المطرية زمانيا ومكانيا. حيث يقوم الرادار بأرسال حزم من الاشعاعات الرادارية قصيرة الموجة بمعدل الف نبضة في الثانية. ويتلقى الرادار بين النبضات الإشارات المنعكسة من الأهداف، وتمثل الأهداف في هذه الحالة قطرات المطر المتساقطة، ومن خلال معادلة خاصة يمكن حساب كميات الامطار المتوقع هطولها على المنطقة. ويتراوح مدى تأثير بعض الرادارات ما بين (١٠٠ - ١٥٠) ميل من موقع النظام الراداري.



٤- توّمار کردنی باران له دور هوه (Telemetering Rain Gauges)

کوّمه لّیک له مپهر و کوّسپ روه روی توّمار کردنی بری بارانی باریوو ده بیته وه له کوّمه له ناوچه یهک له وانه ناوچه شاخاویه کان و دارستانه کان و بیابانه کان و ده ریا و زه ریا کان وه له نه نجامی گه شه کردنی ته کنه لوژیا به شیوه یه کی بهرز بوته هوی زالبون به سهر کوّسپ و له مپهره کاندایه مهش له ریگای به کارهینانی ته کنه لوژیای نوی و پیشکته وتوو بو پیوانه کردنی باران له ناوچه جیاوازه کان.

قیاس الأمطار عن بعد (Telemetering Rain Gauges)

هناك العديد من المصاعب التي تواجه لتسجيل كمية الأمطار الهاطلة في مناطق العديدة منها المناطق الجبلية والغابات والصحاري والبحار والمحيطات ونتيجة التطور التقني الهائل أصبح بالإمكان التغلب على معظم المصاعب باستخدام التقنيات الحديثة لقياس الأمطار في المناطق المختلفة.

۵- مه زنده كردنى باران به هوئى مانگه دهستكرده كانه وه

(Satellite Estimates of Precipitation)

مانگه دهست كرده كان هه لدهستن به چاودئيرى كردنى بارودوخى گوئى زهوى به شيوه يه كى به ردهوام به لام ئهم مانگانه به شيوه يه كى راسته وخو پيوانه ي باران ناكهن، به لام روكارو دروشانه وه رهنگى ههورمان بو دهرده خات و كه ده كرئت به راورد بكرئت به برى بارانى باريو و تو مارگراو له سهر ويستگه كانى زهوى كه باران ده پيون، وه له م ريگه ناراسته وخويه وه ده كرئت برى بارانى باريو بزانيئت، وه له نه نجامى پيشكه وتنى زياترى زانستى پيوانه كردنه كان زياتر وردتر و زانستى ترن له پيشتر، ئهمهش بوته هوى به ردهست بونى بريكى زور له زانيارى له سهر ئه وناوچانه ي كه ناتوانيئت پيوانه ي بارانيان تيدا بكرئت وه كو ده ريا و زه ريا كان وه ناوچه دوور و سه خته كان.

تقدير الأمطار بواسطة الأقمار الاصطناعية

تقوم الأقمار الاصطناعية برصد أجواء الكرة الأرضية بصورة متواصلة إلا أن هذه الأقمار لا يمكنها قياس الأمطار بصورة المباشرة، إلا ان مظهر السحب ولعانها ولونها يمكن مقارنته بكمية الأمطار الهاطلة والمسجلة على المحطات الأرضية لقياس الأمطار، وبهذه الطريقة غير المباشرة يمكن معرفة كمية الأمطار الهاطلة، ونتيجة للتطور العلمي الكبير أصبحت القياسات أكثر دقة وعلمية من ذي قبل، ووفرت كما هائلا من المعلومات عن المناطق التي لا يمكن قياس الأمطار فيها كالبحار والمحيطات والمناطق النائية والوعرة.



رېنگا بېر كارپه كان بوّ دوزينه وهى داتاي بارانى ونبوو الطرق الرياضية لإيجاد بيانات المطر المفقودة

١- طريقة الحصة العادية (Normal Ration Method)

ئهم رېنگايه پيويستى بهم ههنگاو انهيه:

١- پيويسته كومله ويستگهيهك دهست نيشان بكهين داتاي تهواوى ههبيت لهدهوربهري ئهو ويستگهى كه داتاكهى ونبوه، بهلام دهبيت ويستگه كان نزيك بيت لهيه كتر وه لهرووى باران بارينهوه هه مان باردوخي ههبيت.

٢- دهبيت تيكرايى باران بارين سالانه لهويستگهى ونبوو له گهل ويستگه كانى تر ههبيت.

يمكن إيجاد معلومات الهطول الناقصة أو المفقودة محطة ما عن طريق المعلومات المتوفرة من محطات رصد شبيهة لها خصائص المحطة المعنية وفق العلاقة الآتية:-

* بو نمونه داتاي تيكرايى باران بارينى مانگى ئازار لهو ويستگهيهك ونبوه دهبيت باران بارينى ئهو مانگه لهويستگه كانى تر ههبيت.

ئو وئيش بههوى ئهو هاو كيشه دهتوانين تيكرايى بارانى مانگى ئازار لهو ويستگه بهدوزينه وه.

$$\frac{p_1}{\bar{p}_1} = \frac{1}{(n-1)} \left(\frac{p_2}{\bar{p}_2} + \frac{p_3}{\bar{p}_3} + \frac{p_4}{\bar{p}_4} \dots \frac{p_n}{\bar{p}_n} \right)$$

$P1 =$ تیکرایی باران له مانگی ئازار له ویستگهی ونوو.

$P2 = P3 = P4 =$ تیکرایی بارانی مانگی ئازاری ویستگه کانی دهوربه.

$P1^{-1} P2^{-2} P3^{-3} P4^{-4} =$ تیکرایی باران بارینی سالانه له ویستگهی ونوو وه له ویستگه کانی دهوربه.

$N =$ ژمارهی ویستگه کان

نمونه: تیکرایی باران بارین له مانگی ئازاری سالی (۲۰۰۰) له ویستگهی دیاریکراوه بدۆزه وه وه تیکرایی باران بارین هه مان مانگ له ویستگه کانی دهوربه بهم شیوهیه (۶۵ - ۷۸ - ۹۹ - ۸۸ ملم). ئاشکرایه تیکرایی باران بارین سالانه (۲۰) سال له ویستگهی دیاریکراوه یه کسانه (۷۲۰) ملم به لام له ویستگهی دووهم وسی یه و چوارهم یه کسانه (۵۹۰ - ۶۲۵ - ۸۶۵ - ۷۴۲ ملم).

$$\frac{p1}{720} = \frac{1}{(5-1)} \left(\frac{65}{590} + \frac{78}{625} + \frac{99}{865} + \frac{88}{742} \right) \cdot$$

$$\frac{720}{4} = 0.1101694915254 + 0.1248 + 0.114450867052 + 0.1185983827493$$

$$180 \times 0.4680187412799$$

$$= 84$$

۲- طريقة خدمة الطقس الوطنية (National Weather Service Method)

ئەم رېڭايە بە كاردىت بۆ ناوچەى بەرزايى كەپشت دەبەسىت بەتېكرائى
برى باران بارىنى مانگانە، باران لەوئىستگەى ونبوو دەدۆزىنەو ئەوئىش بەكارهئىنانى
داتاي بارانى مانگانە لەوئىستگەكانە دەوربەر لەگەل بەكارهئىنانى دورى لەئىوان
وئىستگەكان.

$$P_1 = \frac{P_2}{(D_2)^2} + \frac{P_3}{(D_3)^2} + \frac{P_4}{(D_4)^2} + \frac{P_n}{(D_n)^2}$$

P_1 = دورى داتاي مانگانەى ونبوو

P_2, P_3, P_4 = داتاي مانگانەى باران لە وئىستگەكانى دەوربەر

D_2, D_3, D_4 = دورى ئىوان وئىستگەكان



P_1

نمونه / دووری نیوان ویستگهی یه کهم (ویستگهی ونیوو) له گهل ویستگه کانی دووهم و سیههم و چوارهم و پینجهم بهم شیوهیه (۱۲.۴ ، ۹.۷ ، ۴.۳ ، ۲.۶) کم. تیكرای باران بارینی مانگی نازار لهسالی (۲۰۰۰) بدوزهرهوه له ویستگه که له گاتیگدا تیكرای باران بارینی ههمان مانگ له ویسته کانی دهووربهه بهم شیوهیه (۶۵ ، ۷۸ ، ۹۹ ، ۸۸).

$$P1 = \frac{65}{(12.4)^2} + \frac{78}{(9.7)^2} + \frac{99}{(4.3)^2} + \frac{88}{(2.6)^2}$$

$$P1 = \frac{65}{153.76} + \frac{78}{94.09} + \frac{99}{18.49} + \frac{88}{6.76}$$

$$= 0.422 + 0.828 + 5.354 + 13.017 = 19.621$$

$$P1 = \frac{1}{153.76} + \frac{1}{94.09} + \frac{1}{18.49} + \frac{1}{6.76}$$

$$0.0065 + 0.010 + 0.054 + 0.147 = 0.2175$$

$$P1 = \frac{19.621}{0.2175} = 90.211 \text{mm}$$

٣- طريقة المتوسط الحسابي لتقدير قيم الهطول المفقودة.

إذا كانت هناك سجلات مفقودة لمحطة ما (X) يمكن أن نختار ثلاث محطات مجاورة (C,B,A) يكون الفرق بين معدل الهطول السنوي للمحطات والمحطة المعنية لا يتجاوز (١٠٪) ونستخدم المعادلة الآتية:-

$$d_x = \frac{d_A + d_B + d_C}{3} + \dots$$

d_x = عمق الهطول المفقود في المحطة (X) ملم.

d_A = عمق الهطول في المحطة (A) ملم.

d_B = عمق الهطول في المحطة (B) ملم.

d_C = عمق الهطول في المحطة (C) ملم.

مثال/ تعطلت محطة الرصد الجوي (X) أثناء عاصفة المطرية، فإذا كانت المحطات (C,B,A) القريبة من محطة (X) تعمل، وسجلت العاصفة المعنية كما هو في الجدول، فما هو عمق الهطول في محطة (X).

| رمز المحطة | عمق الهطول اثناء العاصفة (ملم) | المعدل السنوي للهطول (ملم) |
|------------|--------------------------------|----------------------------|
| X | - | 969 |
| A | 23 | 910 |
| B | 29 | 980 |
| C | 24 | 921 |

لتطبيق طريقة المتوسط الحسابي يجب ان لا يتجاوز الفرق في المعدل الهطول السنوي (Nx) للمحطة (X) وباقي المحطات (C,B,A) عن (١٠٪)، ولإيجاد ذلك نجري ما يلي:-

١- مقارنة معدل الهطول السنوي بين المحطة (X,A).

$$\frac{N_x - N_A}{N_x} \times 100 = \frac{969 - 910}{969} \times 100 = 6\%$$

٢- مقارنة معدل الهطول السنوي بين المحطة (X,B).

$$\frac{N_x - N_B}{N_x} \times 100 = \frac{969 - 980}{969} \times 100 = -1.1\% \square$$

٢- مقارنة معدل الهطول السنوي بين المحطة (X,C).

$$\frac{N_x - N_C}{N_x} \times 100 = \frac{969 - 921}{969} \times 100 = 5\%$$

مما تقدم نجد ان الفرق بين المعدل السنوي للهطول في المحطة (X) وكافة المحطات هو أقل من (١٠٪) وعليه يمكن استخدام المادة السابقة:-

$$d_x = \frac{d_A + d_B + d_C}{3} = \frac{23 + 29 + 24}{3} = 25mm$$

إذن فمقدار عمق الهطول في المحطة (X) للعاصفة المطلوبة هو (٢٥) ملم.

چری باران / كثافة الأمطار (Rainfall intensity)

* یه کیك لهو شتانهی كه زانایانی هایدرولوجیا گرنگه پیدهدهن بریتیه له چری دابارین لهسه ر ناستی گهردهلولیکی باران، وه ماوهی بهردهوامی چری دابارینه که لهچوارچیوهی ههمان گهردهلول.

من الأمور التي تهتم علماء الهيدرولوجيا كثافة التساقط على مستوى عاصفة المطرية، ومدى إستمرارية كثافة التساقط ضمن نفس العاصفة.

* به شیوهیهك کاریگهری دهبیئت لهسه ر لهبه ر رویشتنی روکاری بهتاییهتی لوتکهی لهبه ر رویشتنی روبر بهدیاری کردنی چری دابارینه که و ماوه کهی. ههرچهنده نهوماوهی که چری دابارینه کهی تییدا دیاری دهگریت باشته. نه گهر زانیاریمان هه بوو لهسه ر چری دابارینه که بو هه موو کاتزمیریک یاخود بهشه کانی کاتزمیر باشته لهوهی زانیاریمان هه بیئت لهسه ر نهو چرییه لهماوهی یهك گهردهلول بهگشتی یان یهك روژ لهو گهردهلوله.

حيث يتأثر جريان السطحي وبخاصة تحديد ذروة الجريان النهري بتحديد كثافة التساقط وديموميته. وكلما قلت الفترة الزمنية التي يحدد خلالها كثافة التساقط يكون أفضل. فلو عرفنا كثافة التساقط لكل ساعة أو أجزاء ساعة خلال العاصفة المطرية أفضل من معرفتنا بتلك الكثافة خلال العاصفة بشكل عام أو خلال يوم واحد منها.

نهمهش عادهتهن پیی دهوتریت چهماوهی چری دابارین (**Intensity- duration curve**) یاخود پییشی دهوتریت چهماوهی قولی دابارین (**Depth - duration curve**) وه تییدا ریژهی دابارین له کاتزمیریک دیاری دهگریت لهچوارچیوهی گهردهلوله که بو کوی دابارینی ههمان گهردهلول. وه دهگریت چهماوهی تر به کارییت بو دهربرینی چری دابارین وهك (**Rainfall intensity frequency graph**) که نهم چهماوه ریژهی دووباره بونهوهی چری دابارین له ویستگهیهك وه له گهردهلولیکی دیاری کراو دهردهخات.

ويعبر عن هذا الأمر عادة بما يسمى بمنحنى كثافة التساقط (**Intensity- duration curve**) وقد نعبر عن ذلك بطريقة أخرى بما يسمى ب (**Depth - duration curve**) ويحدد فيها نسبة التساقط في ساعة ما خلال العاصفة إلى مجموع التساقط الناجم عن نفس العاصفة. ويمكن استخدام منحنيات أخرى لتعبير عن كثافة التساقط مثل (**Rainfall intensity frequency graph**) حيث تبين هذه المنحنيات نسبة التكرار كثافة التساقط لحظة ما ولعاصفة معينة.

$$\text{چری باران} = \frac{\text{بری باران}}{\text{کات (ژمارهی پروژہ کانی باران)}} \times 100$$

نمونہ / له ویستگهی (س) ژمارهی پروژہ کانی باران بارین له وهرزی باران بارین بهم شیوه یه یه.

| أشهر | تشرین الأول | تشرین الثاني | كانون الأول | كانون الثاني | شباط | أزار |
|------------------|-------------|--------------|-------------|--------------|------|------|
| عدد أيام التساقط | ٧ | ٩ | ٨ | ١٥ | ٨ | ١٠ |

ئاشکرایه وهرزی باران بارین بریتیه له (٦) مانگ که ده کاته (١٨٠) پروژ.

$$\text{چری باران} = 100 \times \frac{57}{180} = 31.6\%$$

سه بارهت به چری سالانه (كثافة السنوية)

$$\text{چری باران} = 100 \times \frac{57}{360} = 16\%$$

٢- به فر / الثلج (Snow)

* به فر جوړيکه له جوړه کاني دبارين لهسهر شيوهی بلوراتی بچوک له سههولّ به شيوهی پارچهی خړ و نهستیرهی شهب پالوی روده دات له وهرزی سارد، له بازنه کاني ناوهر است و ژوورو دهباریت توندی و چری و به فر بارين زياد ده کات ههرچهنده له جه مسره کان نزيك بينه وه. وه ده کريت بباريت له بازنه خولگه يه کان لهسهر لوتکهی چيا به رزه کان. وه ههنديک لوتکه و به رزای زو به رزمان ههيه که تنها به فری ليده باریت.

الثلج هو نوع من أنواع الهطول على شكل بلورات دقيقة للجليد على شكل شرائح نجمية أو كروية تحدث في الفصل البارد لكنها لا تحدث في كل دول العالم. تسقط في عروض الوسطى والعليا وتزداد غزارة الثلوج وكتافتها كلما اتجهنا قريبا من القطبين الجنوبي والشمالي. ويمكن ان تسقط في عروض المدارية فوق قمم الجبال المرتفعة. وهناك المرتفعات الشاهقة التي لا تسقط عليها إلا الثلوج لإرتفاعها الشديد.

* ئەم دیارده دروست دهییت کاتیك تهوژمی ههوايي شیدار و گهرم له گهل تهوژمیکی سارد بهیهك ده گهن وه دهییت پلهی گهرمایان (١٢.٥) له ژیر سفره وه بیټ.

تم هذه الظاهرة عند التقاء تيارات هوائية رطبة ودافئة مع تيارات باردة تكون درجة حرارتها (١٢.٥) تحت الصفر.

* بو دروست بونی به فر پیویسته ناو که کانی چربونه وه هه بیټ بو نه وهی به فره که ی لهسهر دروست بیټ که بریتین لهته نی رهقی زور بچوکی هه لو اسراو له ناو زه پو شدا وه کو ده نکوله کانی ته پوتوز یان خوله میش وه له گهل بونی ئەمانه بارودوخ به رده ست دهییت که ده کريت هه لمی ناو له دوخی گازییه وه بگوریټ بو دوخی رهقی وه به فر دروست بیټ ئەمهش له ئەنجامی چربونه وهی هه لمی ناو لهسهر ناو که که وه په یوه ست ده بن له گهل یهک ئەمهش ده بیته هو ی دروست بونی بلوره به فر وه له م قوتاغدا پارچهی رهقی شهب لا دروست ده بیټ.

ويجب لتكون الثلج توفر نويات التكاثف التي يتكون عليها الثلج وهي جسيمات صلبة صغيرة جدا عالقة في الجو العلوي مثل ذرات الغبار أو الرماد وعند وجودها تتوفر الحالات الثلاث التي تمكن بخار الماء ليتحول من الحالة الغازية إلى الحالة الصلبة مكونا الثلج ويتم ذلك بتكاثف جزيئات الماء على النواة وعلى إثر التصاقها مع بعضها البعض يتم في العادة بناء بلورة الثلج وتكون في هذه المرحلة عبارة عن صفيحة رقيقة ذات ستة جوانب.

* زانایانی هایدرولوجیا جهخت له ماوهی دابارینی بهفر ده کهنه وه (When) زیاتر له شوینی بارینه کهی (Where) له بهر ئه وه له کوتایدا ده تویته وه. ههروهها جهخت ده کهنه وه له تیکرای خیرایی توانه وهی. ئه مهش له بهر ئه وهی که گرنگیه کی گه وهی ههیه له بواری مهزنده کردنی له بهر پرویشتنی ئاوی له دو له سه ره کی و روباره کان.

ویرکز علماء الهیدرولوجیا علی فترة التي تسقط فيها الثلوج (When) أكثر من تركيزهم علی مكان التي تساقط (Where) لأنه في نهاية قد يذوب. كما يركزو علی معدل تسارع الذوبان. وذلك لإهمية الكبرى في مجال تقدير التصريف المائي للأودية الرئيسية والأنهار.

** بری به فری باریوو (Amount of snowfall)

زهحه ته پیاوهی بری به فری باریوو بکریت بهراورد به چوئیه تی تو مار کردنی بری بارانی باریوو، ههروهها زهحه ته بری بهفر بگوریت بو بری باران، ئه مهش به هوئی لیکنه چونی قولی و چری بهفر له بهر ئه وه قورسه له شوینی کدا مهزندهی قهباره کهی بکریت هه رچه نده ئه مه زور جیگای بایه خه له لای زانایانی هایدرولوجیا.

كمية الثلوج الساقطة (Amount of snowfall)

من الصعب قياس كمية الثلوج المتساقطة مقارنة بكيفية قياس كمية الأمطار الساقطة، كما أنه من الصعب ترجمة كمية التساقط الثلجي إلى كميات مطرية، ونظراً لعدم تجانس عمق الثلج وكثافته فإن من الصعوبة بمكان تقدير حجمه رغم أهمية هذا الأمر بالنسبة لعلماء الهيدرولوجيا.

** مه رجه کانی پیاوه کردن بهفر (شروط قياس الثلج)

۱- شوینه که تهخت بیّت وه ئه شوینانهی که پیاوهی تیدا ده کریت هاوشیوه بن له رووی جووری خاک و بهرزو نزمیه وه وه ئه شوینه سروشتی بیّت واته قیرتاو و کونکریت نه بیّت.

يجب أن تكون منطقة مسطحة وأن تكون المواقع التي يتم قياسها فيها متجانسة من حيث نوعية التربة والتضاريس، وكذلك من حيث عدم الرصف والتبليط.

۲- راسته وحوّ دواي راوهستانی بهفر بارینه که به ماوهیه کی زور کهم کاری پیاوه کردن ئه نجام ده دریت يتم أخذ القياس فوراً بعد توقف سقوط الثلوج بمدة قليلة.

طرق قياس الثلج (Snow measurement methods)

١- به کارهینانی راسته‌ی پله پله کراو بوّ دیاری کردنی قولای به فر له چهند شوینیک بوّ زانینی تیّکرای گشتی نه‌ستورای به فره که له ناوچه‌یه‌ک

تستخدم مسطرة مدرجة لتقدير عمق الثلوج في عدة مواضع لإعطاء المتوسط العام لسُمكة في منطقة ما.

٢- به کارهینانی ستونی جیگیری پله پله کراووی روون به شیوه‌ی همیشیه‌ی لهو ناوچانه‌ی که روبروی به فر بارین ده‌بنه‌وه.

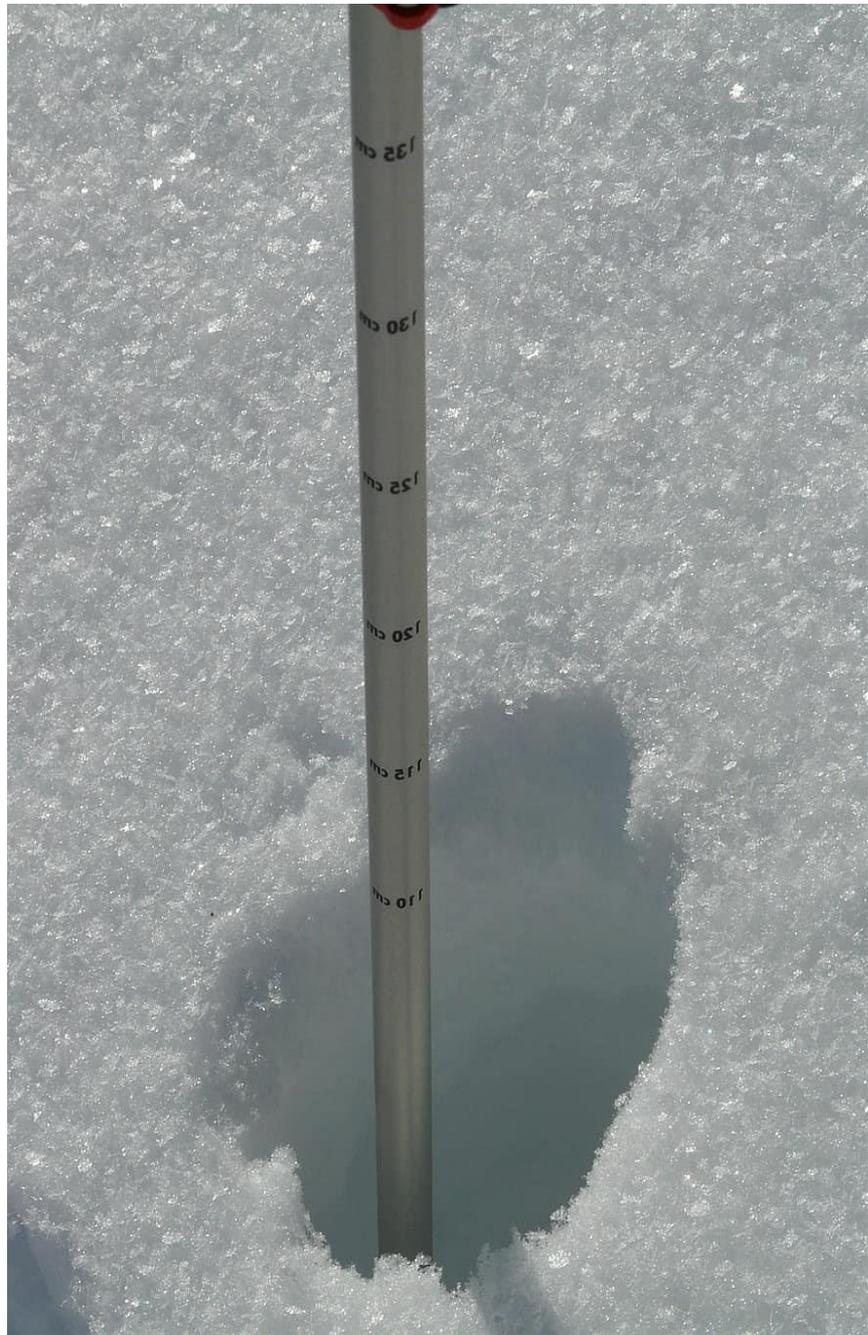
وتستخدم قوائم مثبتة بشكل دائم ذات تدرج واضح في المناطق التي تتعرض لتساقط الثلوج بشكل دائم. بحيث يستدل منها على سمك الثلوج.

٣- نه‌وه‌ی که گرنکه لای پسرپورانی بواری هایدرو لوجیا نه‌ستورایی به فره که نیه به لکو نه‌وه ناو‌یه که له به فره که په‌یدا ده‌بیّت، بوّ گیشتن به‌مه‌ش پیوانه کار هه‌لده‌ستیت به‌داخل کردنی لوله‌کیکی کانزایی بوّ ناو به فره که له‌چهند شوینیکی جیاواز، وه‌پاشان هه‌لده‌ستیت به‌توانه‌وه‌ی وه هه‌ژماری نه‌وه ناو ده‌کات که له‌وه قه‌باره دیاری کراوه به‌ره‌م هاتوه، پاشان نه‌وه بره ناو هاتوا ده‌کریته‌وه له‌گه‌ل باران، وه ده‌کریت بری ناو مه‌زنده بکریت له ریگای داچوران و له‌به‌ر رویشتنی ناو‌وه به‌هوئی توانه‌وه‌وه.

ولكن الأمر المهم بالنسبة للمختصين في مجال الهيدرولوجيا ليس سمك الثلوج بقدر ما ينتج عنه من مياه، وللحصول على هذا الأمر فإن الراصد يقوم بإدخال أنبوب معدني داخل الثلج ومن مواقع مختلفة، ويقوم بعد ذلك بإذابته وحساب حجم الماء الناجم من حجم محدد، ثم يتم هذه الكمية إلى ما يعادلها من تساقط مطري، ومن ثم يمكن تقدير حجم المياه التي يمكن الحصول عليها بواسطة التسرب والجريان السطحي بفعل الذوبان.

تویژینه‌وه‌کان ناماژه به‌وه ده‌که‌ن که ریژه‌ی نیوان نه‌ستورای به فر و نه‌ستورایی ناو (١٠:١) واته (١٠) سم له به فر یه‌کسانه به (١) سم له‌ناوو، نه‌مه‌ش له‌سه‌ر به‌فری نویوو تازه باریوو جیه‌جی ده‌بیّت.

وقد دلت الدراسات على ان النسبة بين سمك الثلج وسمك الماء تساوي (١٠:١) أي أن (١٠) سم من الثلج تساوي (١) سم من الماء، وينطبق هذا على الثلوج الحديثة التساقط فقط.



٤- هندیك لهولاتان سورن لهسهر ئهوهی پيوانهی بهفر بکهن له شوينه دورو پهراگندهکان و گورینی بو ئاوو بهشيوهیه کی راستهوخو، وه بو ئهم مهبهستهش ئاميريکی تايهت به کارديت که پشت بهدنهکولهی تيشکدهری تيشکی گاما دهبهستيت، وه کو ئاميري (Cobalt 60) ئهم ئاميره کار دهکات لهسهر بنچينهی گورانی شيوازی گهيشتنی تيشکی گاما بوئاميره که که هاتوه لهو دهنکوله تيشدهرانهوه که نيژراون له ژير زهوی له تهنيشتی. وه ئهم ئاميره پهيوهسته به ويستگهی تو مارکردنی ناوهندی له ريگای ئاميريکی ناردنی تايهتهوه، راستهوخو بری بهفری باریو بهمهزندهی ئهوهی که هاوتايه به ئاوو پهخش دهکات.

وتحرص بعض الدول على قياس كمية الثلوج المتساقط في المناطق النائية، وتحويل كميته مباشرة الى ما يعادلها من مياه، ويستخدم لهذا الغرض أجهزة خاصة مزودة بجيبات مشعة لإشعة جاما. مثل ذلك جهاز (Cobalt 60) ويعمل هذا الجهاز على مبدأ تغير نمط تلقيه لأشعة جاما الناجمة عن الجيبات المشعة المدفونة في الأرض بجانبه. ويتصل هذا الجهاز بمحطات الرصد المركزية بواسطة جهاز إرسال خاص، يبث مباشرة مقدار التساقط الثلج بمقدار ما يعادل ذلك التساقط من ماء

٥- ده کريت پيوانهی بهفر راستهوخو بکريت له ريگای پليتی پهيوهست به تهرازويه کهوه که راستهوخو کيشی بهفره کهله کهبوه که دهکات، وه پاش ئهمهش ههلهدستی به گورینی ئهم کيشه بو ئهو ئاوهی که هاوتايهتی بهپیی هاو کيشه کان.

يمكن قياس وزن الثلج مباشرة بواسطة صفائح متصلة بميزان يقيس مباشرة وزن الثلج المتراكم عليها، وبعد ذلك نقوم بتحويل هذا الوزن إلى ما يعادله من ماء وفق معادلات.

٦- وه مانگه دهستکرده کان به کاردين بو پيوانه کردن که پشت به ته کنه لوژيای تايهت دهبهستن وه ده کريت ئهو روبه ره دیاری بکهن که بهفر دايوشيوه له چوارچيوهی ئاوه زيله ئاويه کان. وه ههروه ها فرو که ی تايه تيش به کارديت که ههلهدستيت به گرتنی وينهی ئاسمانی بو هه مان مهبهست.

وتستخدم الأقمار الصناعية، التي تعتمد في مسحها على تقنيات خاصة يمكنها تحديد المساحة التي تغطيها الثلوج ضمن أحواض التصريف المائي. وقد تستخدم طائرات خاصة أيضا تقوم بالتقاط الصورة الجوية لنفس الغرض.

توانه وهى به فر / ذوبان الثلوج (Snowmelt)

له كاره زور گرنگه كانى بوارى هايدروولوجيا بريته له ديارى كردنى تيكرائى توانه وهى به فر. كاتيک به فر ده تويته وه به هيواشى نه وه برى ئاوى داچوژاو بو ناوه وه زياد ده كات. وه كاتيک تيكرائى توانه وه خيرا ده بيت له بهر رويشتنى روكارى زياد ده كات. توانه وهى به فر پشت ده به ستيت به هاوسه نكي تيشكدانه وه له سهر نهو پانتايانه ي كه به به فر داپوشراون، واته كاتيک وزه ي مژراو زياتر بوو له وزه ي ونبوو. تيشكى خور دادنه ريت به سهرچاوه ي سهره كى وزه سهره راي وزه ي رووى زهوى وه چربونه وهى هه لى ئاو وه بارانى باربوو. به لام پله ي گهرماى ههوا فاكتهرى سهره كى و يه كلاكه ره وه يه له ديارى كردنى تيكرائى توانه وهى به فر.

من الأمور الهامة في مجال الهيدرولوجيا هو تحديد معدل ذوبان الثلوج. فعندما تذوب الثلوج ببطء فان كمية مياه المتسربة الى باطن الأرض تزداد، وكلما زادت معدل ذوبانه يزيد معدل الجريان المائي. ويعتمد ذوبان الثلج على الموازنة الإشعاعية فوق المسطحات المغطاة بالثلج، أي عندما تزيد الطاقة الممتصة عن طاقة المفقودة. وتعد أشعة الشمس المصدر الرئيسي للطاقة فضلا عن الطاقة المستمدة من سطح الأرض وتكاثف بخار الماء والأمطار الساقطة، إلا إن درجة الحرارة الهواء هي عامل الحاسم في تحديد معدلات ذوبان الثلوج.

تيكرائى توانه وهى به فر كارى گهر ده بيت به ئاو وهه وای بچوك (Micro Climate) له روه كانى زهوى باشورى نيوه گوئى باكور تيكرائى توانه وه زورتره له روه كانى زهوى له باكوره كه ي. وه نهو ناوچانه ي كه ده ور دراون به دارستانه كان تيكرائى توانه وه يان كه متره له ناوچه دوره كان. هه روه ها به فر زياتر ده مي نيته وه له لوتكه چيا كان زياتر له ناوچه ده شتايه نزمه كان. هه روه ها باران روليكى گرنگى هه يه له خيرا كردنى توانه وهى به فر وه به تايه تى لهو ناوچانه ي كه به به فر يک داپوشراون نه ستورايبان كه مه. بو يه باران بارين له سهر به فر يکى نه ستور كارى گهرى گه روه ي ناييت له توانه وهى.

و يتأثر معدل ذوبان الثلوج بالمناخ الصغرى (Micro Climate) ففي السطوح الجنوبية بنصف الكرة الشمالي يكون معدل الذوبان أكثر منه في السفوح الشمالية. كما إن المناطق المخاضية للغابات يقل معدل الذوبان بصورة واضحة مقارنة بالمناطق الأبعد. وتمتد الثلوج فترة أطول فوق قمم المرتفعات من مكوثها في المناطق السهلية المنخفضة. كما تلعب الأمطار دورا مهما في تسارع ذوبان الثلوج وبخاصة في المناطق التي تغطيها الثلوج بسماكات متواضعة. إذ إن تساقط الأمطار فوق ثلوج سمكية لا يؤثر على معدل ذوبانه بصورة كبيرة.