香港的地理與地質歷史
(Geography and Geological History of Hong Kong)

李曉池 Li Xiaochi

香港的自然地理和地形
(Geography & Natural Topography of Hong Kong)

香港位於中國南方珠江口的東南側。南邊面臨浩瀚的中國南海，北邊與廣東省深圳經濟特別區接壤。香港陸地面積為 1100 平方公里。包括與大陸相連結的新界、九龍半島等地區，以及大嶼山島、香港島、南丫島等大小二百多個島嶼。

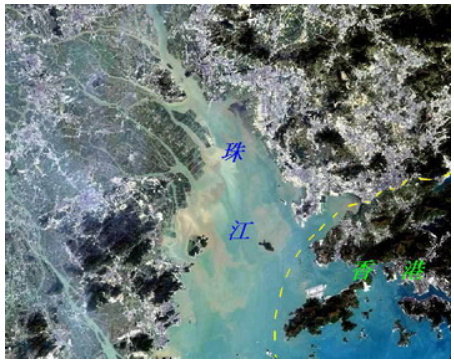


圖 1 香港與珠江口的衛星圖像

香港是典型的島海環境，與其較小的面積相比，它具有特別漫長的海岸線。不少海灣更是深深地切入內陸，例如沙田至大埔一帶的吐露港(Tolo Harbour)和赤門海峽(Tolo Channel)、隔開香港與深圳蛇口的後海灣(Deep Bay)，新界東部西貢的牛尾海(Port Shelter)，以及香港島南部的大潭灣(Tai Tam Bay)等。

香港陸地的高程從接近海平面的零米，可上升至近千米的高山。從整體上看，香港境內地形崎嶇，山坡陡峻。近百分之四十五的陸地高出海平面 100 米以上。大帽山(Tai Mo Shan)的頂峰更高達 957 米，成為香港之最高峰。香港的低平地域大都集中在沿海一帶，尤其是新界地區。新界西從屯門(Tuen Mun)至天水圍(Tin Shui Wai)一帶，以及新界北元朗(Yuen Long)，八鄉(Pat Heung)和上水(Sheung Shui)一帶，發育一些斷續相連的低平的盆地。它們一直延伸到後海灣與深圳的交界處。這裏原來大多是濱海沼澤或鹽田、養魚塘等。九龍半島附近及香港島有不少人工填海區。香港境內幾乎所有低平的地區都是樓宇建築和人口高度密集的地帶。

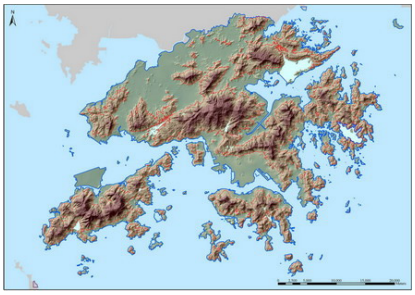


圖 2 香港的地形 (紅線以內為高於海拔 100 米的山區)

具典型島海環境的香港。除了與深圳為界的深圳河(Sham Chun River)，以及流經沙田的城門河(Shing Mun River)之外，幾乎全部都是季節性的間歇河(intermittent stream)，旱季時枯乾或僅有極少量的流水。但是當雨季來臨時，河水流量可在瞬間達至極高，造成危險或引發泥石流等災害。

香港地質概況
(Geology Outline of Hong Kong)

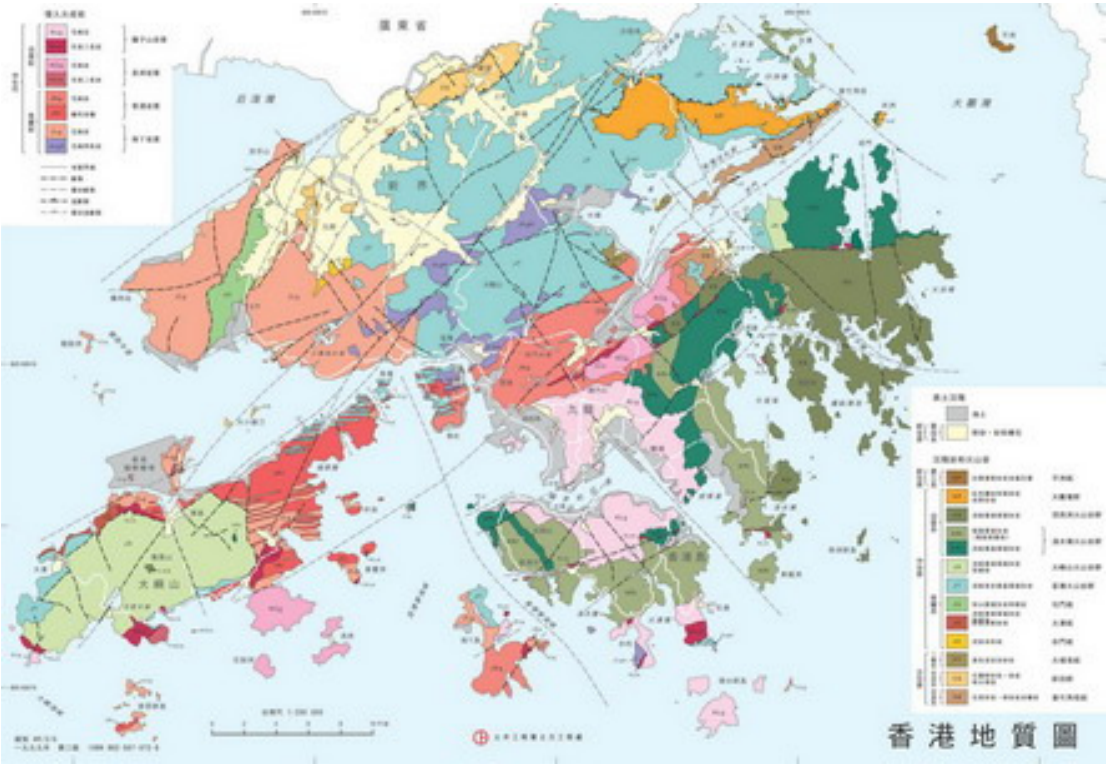


圖 3 香港地質略圖

火成岩(igneous rocks)、沉積岩(sedimentary rocks)和變質岩(metamorphic rocks)這三大類岩石在香港都能見到。但出露面積最為廣泛的是火成岩，包括火山岩(volcanic rock)和侵入岩(intrusive rock)。它們的分佈範圍占據了香港面積的 85%左右。沉積岩和變質岩在香港的分佈非常局限，主要集中在新界北部地區和零星散佈在赤門海峽(Tolo Channel)兩側和大嶼山島(Lantau Island)的西緣。

圖 4 赤門海峽-沙田-荔枝角斷層的地貌特徵

中國南方著名的蓮花山斷裂帶(Lianhuashan Fault Zone)控制著香港的地質構造。蓮花山斷裂帶總體走向為北東方向，由一百多條大型斷層構成。在香港境內，同樣也以北東方向較大型而連續的斷層為其地質構造的主要走向。赤門海峽—沙田—荔枝角(Tolo Channel—Shatin—Lai Chi Kok)斷裂帶是最典型的代表，其地貌特徵非常顯注。北西方向的斷層規模較小，以張性斷裂(tension fault)為主，而且往往延伸不連

續。這樣一種構造格局控制著香港現今山脈的分佈和基本地形的態勢。

香港地處亞熱帶季風(tropical monsoon)氣候帶，炎熱多雨。因此岩石的風化作用非常強烈。山坡上出露地表的岩石露頭很容易被風化瓦解，有時形成大面積分佈的滾石(boulder)，常對山坡下的道路、房屋及公共設施造成威脅。在有些特定的地方，例如斷層通過的地區和岩石裂隙或節理發育的地帶，以及地下水活躍的地方等，往往會形成很深的風化層，因而給地基工程的設計和施工造成極大的麻煩。

圖 5 屯門公路邊坡上的滾石和攔石網

香港的地層層序特徵
(Main features of stratigraphy in Hong Kong)

研究地質歷史是瞭解現今地質地理狀況的鑰匙。地球的形成可追朔到四六億年前。

代 / 界 Era/Erathem	紀 / 系 Period/System	距今年代 Ages
新生代 Cenozoic	第四紀 (Quaternary)	現今--1.75百萬年前
	新近紀 (Neogene)	1.75--23.5百萬年前
	古近紀 (Paleogene)	23.5--65.0百萬年前
中生代 Mesozoic	白堊紀 (Cretaceous)	65.0--135.0百萬年前
	侏羅紀 (Jurassic)	135.0--203.0百萬年前
	三叠紀 (Triassic)	203.0--250.0百萬年前
上古生代 U. Paleozoic	二叠紀 (Permian)	250.0--295.0百萬年前
	石碳紀 (Carboniferous)	295.0--355.0百萬年前
	泥盆紀 (Devonian)	355.0--410.0百萬年前
下古生代 L. Paleozoic	志留紀 (Silurian)	410.0--435.0百萬年前
	奧陶紀 (Ordovician)	435.0--500.0百萬年前
	寒武紀 (Cambrian)	500.0--540.0百萬年前
元 古 代 (Proterozoic)		540.0--2500.0百萬年前
太 古 代 (Archaean)		2500.0--3800.0百萬年前
冥 古 代 (Hadean)		3800.0--4600.0百萬年前

圖 6 具體地質年代的劃分各國略有不同。此表為國際地質科學聯合會(International Union of Geological Sciences--IUGS)2000 年推薦的國際地層表(International Stratigraphic Chart)的劃分方案。古近紀加上新近紀相當於我們常用的第三紀(Tertiary)。

整個地質歷史可分為前古生代、古生代、中生代和新生代幾個大的時代。每個時代又可分為若干個紀。地表出露的岩石和地層就像千頁書一樣，保存和記錄了史前的奧秘。只有弄清楚了一個地區的地質歷史，瞭解了各個地質歷史階段所發生過的事件，才有可能透徹的認識這個地區的地質和地理現象。遺憾的是，並不是所有地質時代的岩石或有關的地質記錄，都會在每一個地方完整地保存下來。由於風化剝蝕、構造運動、火山噴發及岩漿侵入等對早期形成的岩石和地層的破壞，使得各處的岩石及地層記錄顯得枝離破碎，甚至無法追朔和恢復當初的環境和歷史。但是，憑著零星保存下來的岩石記錄，我們仍然可以建立起一個地區的地層柱(local stratigraphic column)。這種局部地區的地層柱可能並不完整，存在有一些缺失的地層，但它仍然可以大致的反映該地區地質發展的歷史。可是，在地層柱中缺失的那些部份，則留下了一些無法解開的千古疑迷。

根據目前的資料，香港境內缺失中生代三疊紀、早古生代及更早時期的地層和岩石記錄。香港在這些時代中曾經發生過一些什麼樣的地質事件，那時候的香港是什麼樣的環境，是永遠也無法追朔考證的。泥盆紀的沉積岩是目前香港發現的最古老的岩石，而新界東北部平洲島上古近紀(以前稱為“早第三紀”)的沉積岩則是香港最年輕的岩石；第四紀未固結成岩的沉積層，則會告訴我們最近將近二百萬年以來的地質歷史事件。所有這些岩石和沉積層構成一個由下至上，由老而新的地層柱。根據各岩層的岩石特徵和它們形成的時代，香港的地質工作者把香港地區的地層柱劃分為 17 個地層組和 4 個火山岩群 **(參考文後所附的圖_19“香港地層表”)**。下邊我們根據這個地層柱中的各群、組的岩石特徵，及其上下新老的關係，由古至今地追索一下香港地質演化歷史中的一些重大事件。

香港的地質演化史
(Geological History of Hong Kong)

古生代 (Paleozoic)： **多次海水進退的波動時代**

香港缺失早古生代以及更早的地質記錄。無人知道，也無法推斷當時香港的狀況到底如何。

泥盆紀(Devonian)「黃竹角咀組」(Bluff Head Formation)的砂岩和礫岩是香港目前發現的最古老的沉積岩。它形成於四億多年前，主要出露在赤門海峽(Tolo Channel)兩岸。由一套砂岩、泥岩和礫岩所形成的岩層組成，顯示當時的地質環境，是一片河流泛濫平原。縱橫的河網遍佈整個平原，這些河流攜帶著大量沙泥和礫石，並在途中不同的環境中，根據水動力的強弱差異，將其分別沉積在不同部位。變成了礫岩、

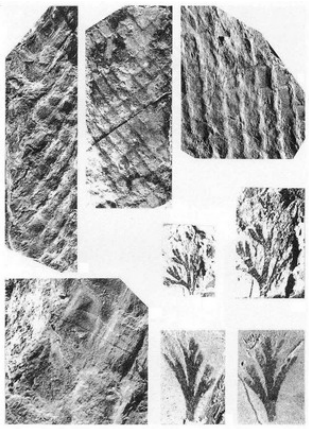


圖 7 泥盆紀的植物化石

砂岩、含礫砂岩及泥岩等。這些最初呈水平狀的沉積岩層，歷經無數次地殼的變遷，被折皺錯斷，今天已差不多變成垂直的了。到泥盆紀的後期，**海進**(Transgression，即海平面上升，海水侵漫到陸地)發生在現今的馬鞍山(Ma On Shan)一帶。在這裏形成了一套以灰岩(limestone)為主的淺海碳酸鹽岩沉積。其後，海水逐漸退去，陸相含植物化石的粉砂岩(siltstone)覆蓋在灰岩之上。經過多期的地質變動和岩漿侵入，這些灰岩變質為大理岩(marble)，粉砂岩局部變質為角岩(hornfels)，形成了現今我們看到的「**馬鞍山組**」的岩石。這就是泥盆紀時期的香港。當時，陸地上已開始出現了原始植物群。而在附近的海洋中，最古老的魚類-- 盾皮魚(Placodermi)，亦開始棲息繁殖。這些動植物死後被沉積物掩埋形成了化石。泥盆紀的化石揭示了香港最遠古歷史的奧秘。

圖 8 大理岩的岩芯

大約在三億六千萬年前的**石碳紀**早期，又一次海進使香港的地貌起了很大的變化，海平面逐漸上升。最終，大海吞沒了香港的陸地，形成了一個廣闊的熱帶海洋。在這裏，各類海洋生物大量繁衍，這些生物的貝殼沉積在海床上，與海水中析出的鈣質一同形成厚厚的含鈣沉積層。經過長期的地質演變，這一套巨厚的含鈣沉積最後變為在中國南方廣泛出現的大理岩層。在香港，它被稱為「**元朗組**」。必須說明的是：元朗組在香港境內並未出露地表，僅在新界北和西北部地區的鑽孔中見到。元朗組之上覆蓋了一套厚厚的以粉砂岩為主的碎屑沉積，這就是「**落馬洲組**」。這些碎屑沉積物的增加，揭示由於地殼變動加劇，造成較大的地形差異，大量的碎屑物質被沖到海中沉積。香港地區缺失中晚石碳紀的沉積，可能是由於當時發生了海退(**regression**，即海平面下降)，使原來的海域變成了陸地。海退時，海水逐漸變淺，使沉積作用終止，甚至變為陸地接受剝蝕。香港石碳紀的沉積岩層序（由碳酸鹽沉積轉變為碎屑沉積）顯示一個海水由深變淺的海退序列。

到了約二億九千五百萬年前的**二疊紀**早期，新的海進又發生了，溫暖的淺海環境又在香港局部地區出現。在海底，美麗的海百合展現豐姿；各種珊瑚和貝殼類海洋動物也相伴繁衍。它們死後的殘骸往往保存在沉積岩層裡形成化石。正常淺海形成的含微體生物化石的灰岩(經後期變質成為大理岩)見於大嶼山島東湧(**Tung Chung**)一帶的鑽孔

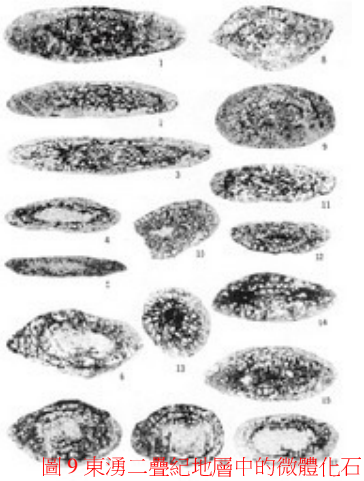


圖 9 東湧二疊紀地層中的微體化石

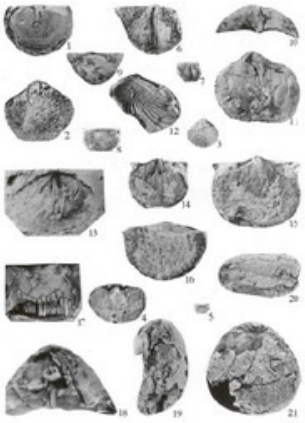


圖 10 大埔海組中發現的腕足類化石

中。二疊紀早期形成的砂岩及泥岩，見於香港中文大學馬屎洲(**Ma Shi Chau**)一帶，被命名為「**大埔海組**」。到晚二疊紀早期，新一輪的海退發生了，香港一帶海水變淺，河流將大量泥砂礫石帶來沉積在海床上。海退的進一步的發展使原來的海域變成了海濱沼澤，大量植物生長在這裏。吐露港丫洲島(**Centre Island**)上發現的一套黑色頁岩與粉砂岩互層的岩石「**丫洲組**」，連同其中含有的植物化石，是這段地質歷史在香港的見証(李作明等 1997)。

香港缺失了晚二疊世晚期和整個三疊紀的岩石記錄，留下了一個長達八千多萬年的沉積間斷，也留下了一個千古疑謎；也許在那段時期內，香港一帶地殼隆起，根本未接受任何沉積。但也可能當時形成的岩石，已經被剝蝕或被後期的火山岩漿活動所破壞。

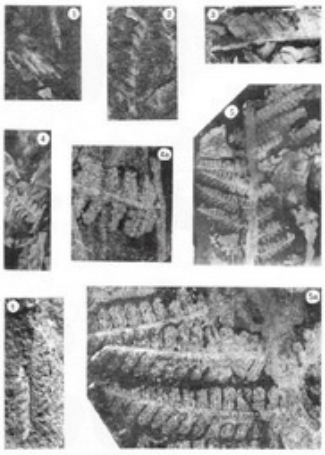


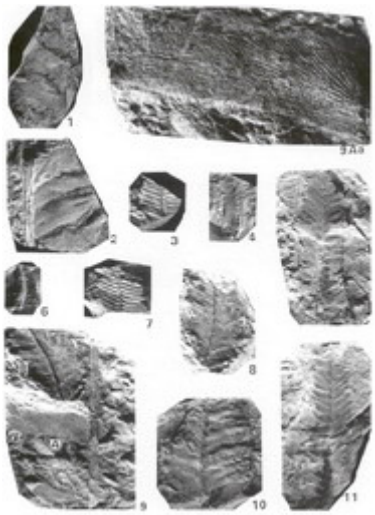
圖 11 丫洲組的植物化石

***中生代 (Mesozoic)*：岩漿劇烈活動火山猛烈爆發的動蕩時期**

圖 12 赤門海峽組中的菊石化石

在赤門海峽北岸沿海一帶及南岸的泥涌碼頭，可以見到含早侏羅世海相化石的砂岩、粉砂岩，及含菊石化石的深色薄層含黃鐵礦的泥岩，沿著海岸邊緣呈窄條狀斷續分佈。這套岩石即是「**赤門海峽組**」(李作明等 1997)。它們與泥盆紀砂岩、礫岩呈斷層接觸。赤門海峽組揭示了當時在香港，起碼有部份地區是處於海洋環境。這是自古生代晚期至中生代早期，即晚二疊世晚期至三疊紀的沉積間斷之後，出現的最早的中生代的沉積岩。

早侏羅世晚期(大約在一億八千二百萬年前)，香港地區發生了巨大的變化：地下岩漿開始了在香港的最早期的脈動：在新界西部屯門(Tuen Mun)至天水圍(Tin Shui Wai)的狹長地帶，大量安山質熔岩從地殼深處湧至非常接近地表的地方，甚至溢出地表。岩漿噴溢與外生沉積作用相間隔地發生，形成了一套岩性極為複雜的岩石組合，其中包括安山質熔岩、角礫狀安山岩、礫岩，砂岩/粉砂岩，泥岩及薄層狀安山岩夾沉積礫岩等，它們被命名為「**屯門組**」。



早侏羅世晚期至中侏羅世早期，地殼的變動使大嶼山島西部地區形成了沖積平原，平原上樹木叢生，河流網佈，留下了一套以河流沖積形

成的砂岩為主的陸相沉積，這就是在大嶼山島西部出露的「**大澳組**」。大澳組有百全之五十以上的岩層是河道沖積形成的砂岩，其他的岩石則揭示泛濫平原及河口相的沉積環境(李作明等 1997)。岩石中含有不少植物化石。

香港地區**晚侏羅世**至**早白堊世**發生了翻天覆地的變化，並經歷了本區地質歷史中最動蕩不安的一幕。大約從一億四千六百萬年前(晚侏羅世)開始，岩漿開始了猛烈的活動。這時，地底的岩漿沸騰著向上侵入，吞食熔化了沿途的古老岩層，尋找地殼中的裂隙向上挺進。岩漿沿著斷層或地殼中的薄弱地帶沖出地表，形成大規模的火山爆發，或潛行擠入地下的空隙，形成巨大的岩漿侵入岩體。熔岩以巨大的力量伴隨著災難性的沖擊，破殼而出。將火山灰和碎石塊爆炸拋上半空中；熔岩衝出火山口，沿著山坡洶湧奔流，到處烈焰熊熊，煙塵滾滾。在靠近火山口的地方，落下的碎石形成了集塊岩(agglomerate)和火山角礫岩(volcanic breccia)；隨著火山的噴發，火山灰流和碎屑流，以及熔岩沖下山坡，形成一層層似沉積岩般的火山湧流(volcanic surge)/火山泥石流(volcanic debris flow)沉積；一次次間歇性的噴發，使飛上高空後又落下來的火山灰形成薄層狀的凝灰岩(tuff)。熔岩和火山碎屑流伴隨著高溫的煙雲，以極高的速度在這片土地上橫沖直撞，滌蕩毀滅了一切。由於大量岩漿的噴發，使地面坍塌沉陷，形成巨大的凹坑，這些凹坑被稱為“破火山口”(caldera)。當火山再次爆發時，破火山口便會被噴溢出來的高溫熔岩和火山碎屑所充填。火山噴發和岩漿侵入將香港早先形成的岩石撕裂和吞食，便其面貌全非，也給我們今天追索香港的地質歷史造成了重大的障礙。

圖 14 火山爆發時的壯麗景觀

根據岩石絕對年齡測定資料判斷，當時香港的火山爆發和岩漿侵入活動是呈週期性脈動的：即每一期大規模的火山噴發，都緊隨著一期強大的岩漿侵入。這種週期性的火山岩漿活動大致可劃分出四期，由老而新可分為四個火山岩群，即**荃灣群**、**大嶼山群**、**淺水灣群**和**滘西洲群**，而與火山噴發相對應的岩漿侵入活動所形成的侵入岩，可歸納為四個岩套，即**南丫島岩套**、**葵湧岩套**、**長洲岩套**和**獅子山岩套**」(Sewell et al. 20006)。

大規模劇烈的火山活動一直延續到早白堊世。火山噴發及岩漿的侵入使香港面貌全非：放眼所見之處不是噴出形成的凝灰岩、熔岩，就是侵入形成的花崗岩，花崗閃長岩。它們覆蓋了香港絕大部份的土地。這些火山岩和侵入岩紀錄並揭示了香港地質歷史中最壯觀的一頁。現今香港大多數高陡險峻的山嶺

都是由火山岩組成，而花崗岩常呈現低平圓緩的山勢。由於凝灰岩和花崗岩的成因以及風化特徵差別很大，常造成地理及地貌上很大的反差。

中生代(L. Mesozoic)後期： 火山平息後的蕭條

圖 15 白堊紀的紅色沉積

經過六百多萬年劇烈的岩漿火山活動，香港的大地基本上變成了火成岩的一統天下。火山活動平息之後，漫長的乾旱氣候恃虐大地，白天與夜間巨大的溫差使山上的岩石風化崩落，被快速的搬運堆積。季節性的豪雨將風化後形成的礫石和砂泥，帶到沖積平原上沉積下來。酷熱的氣候和火爆的陽光使砂礫中的鐵質析出，以致礫石和砂土都染上了不同程度的紅色或鐵鏽色。這些沖積平原及河道中的沉積，形成了我們今天在新界東和新界東北地區，以及那一帶的島嶼上見到的紅色或雜色的陸相碎屑沉積。它們以礫岩、砂岩和粉砂岩為主。根據層序和它們形成的環境，以及分佈區域不同，被分別命名為「**八仙嶺組**」、「**赤洲組**」和「**吉澳組**」。

八仙嶺組是火山活動靜止後的最早的沉積地層。其下部含較多的凝灰質，揭示與其之前的火山活動有一定的時間上的聯系。赤洲組是整合於八仙嶺組之上的一套由礫岩、砂岩、粉砂岩和粉砂質泥岩組成的韻律層，主要見於赤洲、石牛洲及大鵬灣一帶。吉澳組分佈於新界東北大鵬灣西岸的一些島上。為一套分選性很差的礫岩。礫石為棱角狀，具鈣質膠結。應該屬於近距離搬運的山麓坡積或斷塹盆地邊緣的坍塌沉積。吉澳組很可能與赤洲組是同期形成的沉積。

新生代 (Cenozoic)： 劫後復蘇，孕育現代地理景觀的時代

進入到新生代的**古新世**，香港的自然環境發生了很大變化，氣候開始變得溫暖潮濕。現今新界東北部平洲島一帶低凹的地方，漸漸形成了一個巨大的湖泊。當時的氣侯溫暖濕潤，植物叢生，昆蟲繁茂。波光鱗鱗的湖水被茂密的樹林環繞，水波輕拍湖岸，蟲鳴鳥唱。隨著旱季雨季節環境的變換，泥砂在湖中有規律地按粗細分層沉澱下來。形成了今天我們所看到的薄層韻律狀層埋，如同千層糕一般。這套地層富含植物、孢粉、介形蟲及昆蟲等多門類化石，被命名為「**平洲組**」，。根據化石判斷，平洲組形成的時代應為古近紀(**Paleogene**)

圖 16 平洲組的植物和昆蟲化石

的早期 [過去稱為“第三紀”]。在香港境內，平洲組是最後形成，並已經固結成岩的石頭。它是香港最年輕的岩石。

平洲組的岩石形成之後，香港又經歷了很長一段時間的沉積間斷。直到進入第四紀的**更新世**，才又開始接受沉積。第四紀的沉積物全部都尚未來得及固結成堅硬的岩石，僅以鬆散的沉積物出現。中國的第四紀沉積有四個主要類型：(1)黃土地層、(2)湖相地層、(3)平原地層及(4)陸架區島海沉積。香港的第四紀屬於典型的陸架區島海沉積，以局部的海陸相沉積地層相間出現為特點。由於珠江三角洲位於華南構造隆起帶上，主要以陸地環境為主，所以這個地區的第四系發育不全，海侵層位少，總體厚度不大。雖然珠江口盆地第四系沉積最厚可達 400 米，但在香港，根據現有資料只能建立中更新統以來的地層層序，總厚度約為 120 米左右。香港陸相的第四紀主要為洪積(proluvium/flood deposit)、坡積(colluvium)和河流階地沉積(river terrace deposit)。海相則為沖積層(colluvium)及近代海砂和海泥，被命名為**「坑口組」**。

自從進入到新生代全新世，從坑口組開始沉積時直到如今，香港的地理地貌基本上一直維持著現在所看到的格局，沒有重大的變化。但風化剝蝕使山峰的高度降低，在低凹處形成沖積平原，在河口處發生淤積。海進使孤立的山峰變成海島，使昔日的山溝變成了美麗的海灣，形成了香港今天所看到的島海格局和曲折漫長的海岸線。“將今論古”，從香港現今的地質、地理和地貌，我們可以追塑在這片土地上曾上演過的驚心動魄的地質歷史的事件。

圖 17 第四紀坡積層　注意其無分選無層理狀態

圖 18 第四紀沖積層　注意其大致的分選及分層現象

代 Era	统 / 系 Series/System	群 / 組 Group/Formation	厚度(米) Thickness (meters)	分佈/形成環境 Distributions/Environment	年齡(百萬年) Ages(Ma)
新生代 Cenozoic	全新統 (Holocene)	沖積層(未分組) alluvium	21	新界北部/沖積平原	0.6-0
		坡積/洪積層(未分組) colluvium/proluvium	0-15	全港各處山坡及山間盆地/山坡堆積及洪積	
		坑口組 Hang Hau Form.	31	香港海域/海相砂泥	
	上更新統 (Upper Pleistocene)	山下村組(陸上) Shan Ha Tsuen Form.	10-36	新界北部/河流階地；山坡及山間盆地坡積和洪積	1.40-0.6
		赤蠟角組上部(海區) Upper Chek Lap Kok Form.	60	香港海域/海相砂泥	
	中更新統 (Middle Pleistocene)	黃崗山組(陸上) Wong Kong Shan Form.	17-30	新界北部/河流階地；山坡及山間盆地坡積和洪積	
		赤蠟角組下部(海區) Lower Chek Lap Kok Form.	30	香港海域/海相砂泥	
	下第三系 (Eogene)	平洲組 Ping Chau Form.	450	平洲島一帶/淡水湖泊沉積	53-33.7
中生代 Mesozoic	上白堊統 (Upper Cretaceous)	吉澳組 Kat O Form.	>100	吉澳、鴨洲、長排頭和流浮山	96-65
		赤洲組 Port Island Form.	>1200	赤洲、石牛洲及大鵬灣海底	
	下白堊統 (Lower Cretaceous)	八仙岭組 Pat Sin Leng Form.	>500	八仙岭等地	135-96
		滘西洲火山岩群 Kau Sai Chau VolcanicGroup	>1000	新界東西貢，清水灣，牛尾海一帶	
		淺水灣火山岩群 Repules Bay Volcanic Group	>2000	大嶼山島、嶂上、西貢和香港島	
	下白堊統 (L.Cretaceous) ≤ 上侏羅統 (U. Jurassic)	大嶼山火山岩群 Lantau Volcanic Group	1500	大嶼山島	154-96
		荃灣火山岩群 Tsueng Wan Volcanic Group	>500	元朗、上水、沙田和大埔	
	中下侏羅統 (L.&. M. Jurassic)	大澳組 Tai O Form.	800	大澳	203-160
	下侏羅統 (Lower Jurassic)	屯門組 Tuen Mun Form.	400	屯門至天水圍一帶	
		赤門海峽組 Tolo Channel Form.	120	鳳凰笏、白角山南岸、泥涌、深涌和元朗	
上古生代 Upper Paleozoic	中下二叠統 (L. & M. Permian)	丫洲組 Centre Island Form.	>100	大埔海丫洲島	290-260
	下二叠統 (Lower Permian)	大埔海組 Tolo Harbour Form.	500	馬屎洲和中文大學	
	下石炭統 (Lower Carboniferous)	落馬洲組 (新田群) Lok Ma Chau Form. (San Tin Group)	300-400	羅湖、大石磨和落馬洲，老鼠岭、米埔、橫洲和虎地上村	355-325
		元朗組 (新田群) Yuen Long Form. (San Tin Group)	350	馬田、元朗和朗屏	
	泥盆系 (Devonian)	馬鞍山組 Ma On Shan Form	>500	馬鞍山	400
		黃竹角咀組 Bluff Head Form.	300-600	馬鞍山，白沙頭洲至黃竹角咀，泥涌和大洞等地	

圖 19 香港地層表